



This is a digital copy of a book that was preserved for generations on library shelves before it was carefully scanned by Google as part of a project to make the world's books discoverable online.

It has survived long enough for the copyright to expire and the book to enter the public domain. A public domain book is one that was never subject to copyright or whose legal copyright term has expired. Whether a book is in the public domain may vary country to country. Public domain books are our gateways to the past, representing a wealth of history, culture and knowledge that's often difficult to discover.

Marks, notations and other marginalia present in the original volume will appear in this file - a reminder of this book's long journey from the publisher to a library and finally to you.

Usage guidelines

Google is proud to partner with libraries to digitize public domain materials and make them widely accessible. Public domain books belong to the public and we are merely their custodians. Nevertheless, this work is expensive, so in order to keep providing this resource, we have taken steps to prevent abuse by commercial parties, including placing technical restrictions on automated querying.

We also ask that you:

- + *Make non-commercial use of the files* We designed Google Book Search for use by individuals, and we request that you use these files for personal, non-commercial purposes.
- + *Refrain from automated querying* Do not send automated queries of any sort to Google's system: If you are conducting research on machine translation, optical character recognition or other areas where access to a large amount of text is helpful, please contact us. We encourage the use of public domain materials for these purposes and may be able to help.
- + *Maintain attribution* The Google "watermark" you see on each file is essential for informing people about this project and helping them find additional materials through Google Book Search. Please do not remove it.
- + *Keep it legal* Whatever your use, remember that you are responsible for ensuring that what you are doing is legal. Do not assume that just because we believe a book is in the public domain for users in the United States, that the work is also in the public domain for users in other countries. Whether a book is still in copyright varies from country to country, and we can't offer guidance on whether any specific use of any specific book is allowed. Please do not assume that a book's appearance in Google Book Search means it can be used in any manner anywhere in the world. Copyright infringement liability can be quite severe.

About Google Book Search

Google's mission is to organize the world's information and to make it universally accessible and useful. Google Book Search helps readers discover the world's books while helping authors and publishers reach new audiences. You can search through the full text of this book on the web at <http://books.google.com/>



Über dieses Buch

Dies ist ein digitales Exemplar eines Buches, das seit Generationen in den Regalen der Bibliotheken aufbewahrt wurde, bevor es von Google im Rahmen eines Projekts, mit dem die Bücher dieser Welt online verfügbar gemacht werden sollen, sorgfältig gescannt wurde.

Das Buch hat das Urheberrecht überdauert und kann nun öffentlich zugänglich gemacht werden. Ein öffentlich zugängliches Buch ist ein Buch, das niemals Urheberrechten unterlag oder bei dem die Schutzfrist des Urheberrechts abgelaufen ist. Ob ein Buch öffentlich zugänglich ist, kann von Land zu Land unterschiedlich sein. Öffentlich zugängliche Bücher sind unser Tor zur Vergangenheit und stellen ein geschichtliches, kulturelles und wissenschaftliches Vermögen dar, das häufig nur schwierig zu entdecken ist.

Gebrauchsspuren, Anmerkungen und andere Randbemerkungen, die im Originalband enthalten sind, finden sich auch in dieser Datei – eine Erinnerung an die lange Reise, die das Buch vom Verleger zu einer Bibliothek und weiter zu Ihnen hinter sich gebracht hat.

Nutzungsrichtlinien

Google ist stolz, mit Bibliotheken in partnerschaftlicher Zusammenarbeit öffentlich zugängliches Material zu digitalisieren und einer breiten Masse zugänglich zu machen. Öffentlich zugängliche Bücher gehören der Öffentlichkeit, und wir sind nur ihre Hüter. Nichtsdestotrotz ist diese Arbeit kostspielig. Um diese Ressource weiterhin zur Verfügung stellen zu können, haben wir Schritte unternommen, um den Missbrauch durch kommerzielle Parteien zu verhindern. Dazu gehören technische Einschränkungen für automatisierte Abfragen.

Wir bitten Sie um Einhaltung folgender Richtlinien:

- + *Nutzung der Dateien zu nichtkommerziellen Zwecken* Wir haben Google Buchsuche für Endanwender konzipiert und möchten, dass Sie diese Dateien nur für persönliche, nichtkommerzielle Zwecke verwenden.
- + *Keine automatisierten Abfragen* Senden Sie keine automatisierten Abfragen irgendwelcher Art an das Google-System. Wenn Sie Recherchen über maschinelle Übersetzung, optische Zeichenerkennung oder andere Bereiche durchführen, in denen der Zugang zu Text in großen Mengen nützlich ist, wenden Sie sich bitte an uns. Wir fördern die Nutzung des öffentlich zugänglichen Materials für diese Zwecke und können Ihnen unter Umständen helfen.
- + *Beibehaltung von Google-Markenelementen* Das "Wasserzeichen" von Google, das Sie in jeder Datei finden, ist wichtig zur Information über dieses Projekt und hilft den Anwendern weiteres Material über Google Buchsuche zu finden. Bitte entfernen Sie das Wasserzeichen nicht.
- + *Bewegen Sie sich innerhalb der Legalität* Unabhängig von Ihrem Verwendungszweck müssen Sie sich Ihrer Verantwortung bewusst sein, sicherzustellen, dass Ihre Nutzung legal ist. Gehen Sie nicht davon aus, dass ein Buch, das nach unserem Dafürhalten für Nutzer in den USA öffentlich zugänglich ist, auch für Nutzer in anderen Ländern öffentlich zugänglich ist. Ob ein Buch noch dem Urheberrecht unterliegt, ist von Land zu Land verschieden. Wir können keine Beratung leisten, ob eine bestimmte Nutzung eines bestimmten Buches gesetzlich zulässig ist. Gehen Sie nicht davon aus, dass das Erscheinen eines Buchs in Google Buchsuche bedeutet, dass es in jeder Form und überall auf der Welt verwendet werden kann. Eine Urheberrechtsverletzung kann schwerwiegende Folgen haben.

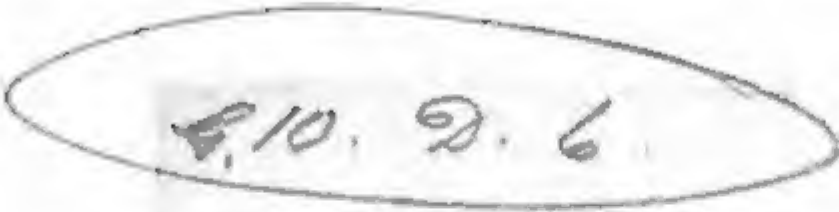
Über Google Buchsuche

Das Ziel von Google besteht darin, die weltweiten Informationen zu organisieren und allgemein nutzbar und zugänglich zu machen. Google Buchsuche hilft Lesern dabei, die Bücher dieser Welt zu entdecken, und unterstützt Autoren und Verleger dabei, neue Zielgruppen zu erreichen. Den gesamten Buchtext können Sie im Internet unter <http://books.google.com> durchsuchen.





600044645T



E. BIBL. RADCL.

1982.e. 2/17.



Physikalisches Wörterbuch

IX. Band.

E r s t e A b t h e i l u n g.

T — Thermol.

!

.

.

.

—
—

Johann Samuel Traugott Gehler's
Physikalisches
Wörterbuch

neu bearbeitet

von

Gmelin. Littrow. Muncke. Pfaff.

Neunter Band.

E r s t e A b t h e i l u n g.

T — Thermol.

Mit Kupfertafeln I bis X. und II Charten.

L e i p z i g,
bei E. B. Schwickert.
1838.

T.

T a b e l l e n.

Tafeln; *Tabulae*; Tables; *Tables*. Dieses Wort wird in der Physik, Astronomie u. s. w. in einer doppelten Bedeutung gebraucht. Erstens heisst es so viel als *Verzeichniss* oder *Sammlung* mehrerer zusammengehörenden Gegenstände. So hat man Tabellen oder Tafeln der specifischen Gewichte, der Brechungs- oder Zerstreuungskraft, der Ausdehnung der Körper durch die Wärme, Tafeln der verschiedenen Längenmaasse und Gewichte u. dgl. Die Einrichtung und der Nutzen solcher Tafeln ist bekannt und bedarf daher hier keiner besonderen Erläuterung.

Zweitens versteht man aber auch unter *Tabelle* jede Reihe von Zahlen, die nach einem bestimmten, durch irgend einen analytischen Ausdruck gegebenen Gesetze fortgehen. Diese Tafeln verbreiten sich über das ganze grösse Gebiet der Mathematik und aller darauf gebauten Wissenschaften, der Astronomie, Physik, Optik, Chemie u. s. w., und sind daher von dem wichtigsten Einflusse. Sie gewähren eine schnelle Uebersicht aller der numerischen Werthe, die eine gegebene analytische Formel annehmen kann, und sie geben ein Mittel, jeden dieser besonderen Werthe sicherer zugleich und bequemer zu finden, als dies durch die unmittelbare Berechnung jener Formel geschehen kann. Diese Sicherheit und Bequemlichkeit ist es vorzüglich, wodurch ihr Werth bestimmt wird, und dieser Werth ist bei vielen dieser Tafeln so gross, dass durch sie der Fortgang der Wissenschaft selbst unmittelbar gefördert, dass die Arbeit des Rechners dadurch oft ungemein erleichtert und gesichert und dass durch die wohlthätige Hülfe dieses Mittels das Leben der den Wissenschaften gewidmeten Menschen

gleichsam verdoppelt und vervielfacht wird. Man gedenke nur unserer Logarithmentafeln und unserer trigonometrischen Tabellen, mit deren Hülfe wir Rechnungen in einer Stunde ausführen können, zu denen wir, ohne diese Tafeln, Wochen und Monate gebraucht hätten.

Viele dieser Tafeln sind sehr einfach, aber darum nicht weniger nützlich. Hierher gehören z. B., um nur einige der vorzüglichsten anzuführen, die Tafeln der Orte, welche die Fixsterne am Himmel einnehmen, oder die sogenannten *Sternkataloge*. Die ältern Tafeln dieser Art enthalten die *Länge* und *Breite* der vorzüglichsten Fixsterne; die neuern aber geben die *Rectascension* und *Declination* derselben für eine bestimmte Epoche, z. B. für den Anfang des Jahres 1800. Da die Rectascension und Declination der Fixsterne durch die Präcession der Nachtgleichen¹ und zwar für jeden Stern besonders geändert wird, so ist diese Doppelwirkung der Präcession jedem Sterne beigelegt. Dadurch ist man in den Stand gesetzt, die Rectascension und Declination aller in dem Kataloge enthaltenen Sterne auf jede andere Epoche zu bringen, und z. B. anzugeben, welches die Lage dieser Sterne gegen den Aequator im Anfange des Jahres 1840 seyn wird. So hat man z. B. aus dem bekannten Sternkataloge PIAZZI's für den Fixstern *Wega* oder α *Lyrae* im Anfang des Jahres 1800

Rectasc. . . $277^{\circ} 32' 29'',4$., jährl. Präcession $+ 30'',44$

Declination.. $38^{\circ} 36' 20,8$ nördl., jährl. Präc. $+ 2'',88$.

Sucht man daher die Rectasc. und Declin. dieses Sterns für den Anfang des Jahres 1840, so wird man zur gegebenen Rectascension die Größe $40(30'',44) = 0^{\circ} 20' 17'',6$ und zu der gegebenen Declination die Größe $40(2'',88) = 0^{\circ} 1' 56'',2$ addiren und so für den Anfang des Jahrs 1840 erhalten

Rectasc. . . . $277^{\circ} 52' 47'',0$ und

Declination . . $38^{\circ} 38' 17'',0$.

Für eine Zeit vor 1800 würde man die entsprechenden Producte, die wir addirt haben, subtrahiren, und dasselbe würde auch der Fall seyn, wenn die in dem Kataloge angegebene jährliche Präcession statt positiv, wie oben, negativ wäre. Schon hier erscheint diese Zugabe der Tafeln für die jährliche Präcession als eine große Bequemlichkeit, da man sie sonst

1 3. Verrückung der Nachtgleichen.

für jeden besondern Fall mittelst der Logarithmentafeln nach folgenden Formeln berechnen müßte:

$$\text{Jährl. Präcess. in Rectasc.} = 46'',05 + 20'',06 \sin. \alpha \text{ Tang. } \delta,$$

$$\text{Jährl. Präcess. in Decl.} = 20'',06 \cos. \alpha$$

wo α und δ die in dem Kataloge gegebene Rectascension und Declination des Sterns bezeichnen.

Noch einfacher, da sie gar keine weitere Reduction, wie in dem vorigen Beispiele für die Präcession, bedürfen, sind alle diejenigen Tafeln, deren Gebrauch sich nur auf eine Addition ihrer verschiedenen Theile bezieht. Die Astronomen müssen z. B. sehr oft den Bogen in Zeit oder umgekehrt verwandeln, indem sie die Peripherie des Kreises bald in 360 Grade, bald wieder in 24 Stunden theilen. Da 24mal 15 gleich 360 ist, so würde man allerdings jeden gegebenen Bogen nur durch 15 dividiren dürfen, um ihn in Zeit ausgedrückt zu erhalten. Wäre z. B. der Bogen

$$245^{\circ} 23' 16'',33$$

gegeben, so würde man zuerst die Secunden und Minuten durch Division mit 60 auf Grade bringen, wodurch man erhält

$$245^{\circ},387875,$$

und diese Zahl durch 15 dividirt giebt

$$16^h,3591917.$$

Da man aber die Zeit nicht in Decimalbrüchen der Stunde, sondern in Minuten und Secunden anzugeben pflegt, so wird man die letzte Zahl wieder zweimal durch 60 multipliciren, um endlich die gesuchte Zahl

$$16^h 21' 33'',090$$

zu erhalten. Aller dieser kleinen Reductionen aber wird man überhoben seyn, wenn man eine Tafel hat, die für jeden Grad, für jede Bogenminute und für jede Bogensecunde die entsprechende Zeit angiebt. Mit Hülfe einer solchen Tafel, die man in allen astronomischen Compendien findet, erhält man

$$245^{\circ} = 16^h 20'$$

$$23' = 1 \quad 32''$$

$$16'' = 1,0667$$

$$0'',3 = 0,0200$$

$$0'',05 = 0,0033$$

$$\text{Summe} \dots 16^h 21' 33'',0900$$

wie zuvor.

Noch größer erscheint der Vortheil so eingerichteter Tafeln bei der Berechnung des mittleren Orts¹ der Sonne, des Monde oder eines anderen Körpers unsers Planetensystems. Da sich der sogenannte mittlere Planet gleichförmig bewegt, so ist es hinreichend, den Ort desselben in seiner Bahn für irgend eine gegebene Epoche und seine tägliche Veränderung zu kennen, um daraus für jede andere Zeit vor oder nach jener Epoche die mittlere Länge des Planeten durch Rechnung zu bestimmen. Ist z. B. bekannt, daß die mittlere Länge der Sonne am ersten Januar 1830 im Augenblick des mittlern Mittags in Wien gleich $279^{\circ}597$ und daß die tägliche Veränderung dieser mittlern Länge gleich $0^{\circ}9856472$ ist, so wird man daraus die mittlere Länge der Sonne für jede andere Zeit, z. B. für den 25. Mai 1842 um $8^h 12' 36''$ mittlerer Zeit in Paris, finden können. Da nämlich die Längendifferenz zwischen Paris und Wien $0^h 56' 10''$ ist, so ist die gegebene Zeit 1842 den 25. Mai $9^h 8' 46''$ mittlere Wiener Zeit. Seit 1830 bis zu der letzten Zeit sind 12 Jahre verflossen, nämlich 9 gemeine Jahre zu 365 und 3 Schaltjahre zu 366 Tagen, und überdiels (vom Anfang des Jahrs bis zum 25. Mai) 145 Tage, so daß also die ganze Zwischenzeit beträgt

12 gemeine Jahre, 148 Tage, 9 Stunden, 8 Min. und 46 Sec. Bringt man diese Zwischenzeit auf Tage und Theile des Tags und multiplicirt die so erhaltene Zahl durch $0,9856472$, so wird man dieses Product zu der oben gegebenen Zahl $279^{\circ}597$ addiren, um die gesuchte Länge der Sonne für den 25. Mai 1842 zu erhalten. Allein viel bequemer findet man diese Länge durch Hülfe der bekannten Sonnentafeln, die den Ort der mittlern Sonne für den Anfang eines jeden Jahres und überdiels für jeden Monatstag, so wie auch ihre Bewegung für jede Stunde, Minute und Secunde enthalten. Diese Tafel giebt

für den Anfang des Jahrs 1842 $279^{\circ}688$

für den Anfang des 25. Mai $142,919$

für 9^h mittl. Zeit $0,370$

8' - - $0,005$

46'' - - $0,001$

$422,983$

360

gesuchte Länge der Sonne = $62^{\circ}983 = 62^{\circ}58'58'',8$

¹ S. *mittlerer Planet*. Bd. VI. S. 2313.

Man sieht aus diesen Beispielen, wie viel bequemer es seyn würde, in Zehn-, Hundert- und Tausendtheilen des Grades und der Stunde zu rechnen, als die immerwährenden Reductionen des Grads und der Stunde auf Minuten und Sekunden und umgekehrt vorzunehmen.

Allein noch viel größer erscheinen die Vortheile dieser Tafeln, wenn die Zahlen derselben auf analytische Formeln gegründet sind. Diese letzteren müßten für jeden besondern Fall eigens berechnet werden, während nun die Tafel dieser Berechnung gänzlich überhebt, wodurch nicht nur viel Zeit und Mühe erspart, sondern auch eine größere Sicherheit des Resultats erhalten wird, da diese Tafeln nicht wohl Rechnungsfehler enthalten können, wodurch die harmonische Aufeinanderfolge ihrer Zahlen schon gleich auf den ersten Anblick derselben gestört erscheinen würde.

Setzen wir, um auch davon ein Beispiel zu geben, unser vorhergehendes Exempel fort und suchen wir für die gegebene Zeit (1842, 25. Mai 9^h 8' 46" m. Z. Wien) nicht bloß die mittlere, sondern die wahre Länge der Sonne. Zu diesem Zwecke wird man, wenn man keine Tafeln hat, nebst der oben bereits gefundenen mittleren Länge der Sonne $l = 62^{\circ},983$ auch noch auf ähnliche Art die Länge Π des Apogeums der Sonne, die hier $\Pi = 100^{\circ},201$ ist, suchen müssen. Die Differenz dieser Größen l und Π giebt die sogenannte mittlere Anomalie m der Sonne ¹ oder

$$m = l - \Pi = 322^{\circ},782.$$

Nennt man dann $e = 0,01679$ das Verhältniß der Excentricität der Erdbahn zu ihrer halben großen Axe, so findet man die gesuchte wahre Länge λ der Sonne durch die Auflösung der zwei folgenden Gleichungen

$$m = u - e \sin. u$$

und

$$\text{Tang. } \frac{\lambda - \Pi}{2} = \text{Tang. } \frac{u}{2} \cdot \sqrt{\frac{1+e}{1-e}},$$

wo u die sogenannte *excentrische Anomalie*, eine Hilfsgröße, bezeichnet. Will man überdies zur vollständigen Bestimmung des wahren Sonnenorts für die gegebene Zeit auch den Radius Vector r oder die Entfernung der Erde von der Sonne,

1 S. mittlerer Planet, a. a. O.

so findet man denselben, wenn man bereits u , oder auch $(\lambda - II)$, kennt, durch die Gleichung

$$x = a - ae \cos u$$

oder

$$r = \frac{a(1 - e^2)}{1 + e \cos(\lambda - II)},$$

wo a die halbe große Axe der Bahn bezeichnet.

Die Berechnung dieser Gleichungen für jeden speciellen Fall, wie sie so oft vorkommen, ist mühsam und zeitraubend, besonders wegen der transcendenten ersten Gleichung

$$m = u - e \sin u,$$

die nur durch mehrere Versuche oder indirect aufgelöst werden kann. Uebrigens wird man sich durch Entwicklung dieser Ausdrücke in unendliche Reihen jene Rechnungen bedeutend vereinfachen. Diese Reihen sind

$$\lambda = 1 - 2e \sin m + \frac{1}{4}e^2 \sin 2m - \frac{e^3}{4} (\frac{1}{8} \sin 3m - \sin m) + \dots$$

und

$$\frac{r}{a} = 1 + e \cos m - \frac{e^2}{2} (\cos 2m - 1) + \frac{e^3}{8} (3 \cos 3m - 3 \cos m) - \dots$$

Allein auch ihre Berechnung, oft wiederholt, fordert viel Zeit, die man besser anwenden kann. Wie viel kürzer und bequemer aber werden diese Arbeiten durch eine Tafel, welche für jeden Grad von m den ihm entsprechenden Werth von

$\lambda - 1$ und $\frac{r}{a}$ schon angiebt. Hat man eine solche Tafel für

$e = 0,01679$ und $a = 1$ berechnet, so findet man aus ihr sofort durch eine einfache Proportion

$$\lambda - 1 = +1^\circ,145 \text{ und } \frac{r}{a} = 1,01347,$$

also auch, da $l = 62^\circ,983$ war, die gesuchte wahre Länge der Sonne

$$\lambda = 64^\circ,128.$$

Bei dieser Gelegenheit sey es uns erlaubt, den Wunsch zu äußern, daß man diese und ähnliche Tafeln nicht ohne Noth in ihrer innern Einrichtung verändern sollte. Es kann Fälle geben, wo diese Veränderungen geboten sind, allein um kleiner

Vortheile willen sollte man nie althergebrachte Anordnungen, die der Leser schon gewohnt ist, wieder zerstören, wie schon so oft auch an den Sonnen- und Mondtafeln geschehen ist. Es entstehen daraus Irrungen und Rechnungsmissgriffe, die viel nachtheiliger sind, als die kleinen Abkürzungen vortheilhaft sind, die man mit jenen Neuerungen erreichen will. Wenn aber diese Abänderungen ganz willkürlich und an sich selbst nutzlos sind, so sollten sie durchaus nicht zugelassen werden. Die kleinen Logarithmentafeln von LADANDE z. B., die in Jedermanns Händen sind, setzen die Tangenten und Cotangenten zwischen die Sinus und Cosinus, da doch in beinahe allen frühern trigonometrischen Tafeln die Sinus und Cosinus unmittelbar neben einander stehn. Mit welchem Grunde hat man sie nun doch getrennt und dadurch allein schon zu einer Menge von Missgriffen Veranlassung gegeben. In denselben Tafeln hat man auch bei den Logarithmen der natürlichen Zahlen die bisher allgemein angenommene Anordnung verlassen, jede verticale Columnne mit solchen Zahlen anzufangen, deren zwei letzte Ziffern 00 oder 50 sind, und dadurch ist der bequeme Gebrauch dieser Tafeln ebenfalls gestört worden. Die frühern Herausgeber dieser Tafeln, die oft ihr ganzes Leben an die Berechnung derselben gesetzt haben, hatten ohne Zweifel ihre guten Gründe, sie so und nicht anders anzuordnen, und es kann ihren Nachfolgern nicht schwer seyn, sich von diesen Gründen selbst zu überzeugen und daher auch ihnen Folge zu geben. Wir haben nur in Deutschland, oben drein in diesem Jahrhundert, eine wahre Unzahl solcher logarithmischen und trigonometrischen Tafeln erhalten, deren Verfasser beinahe alle ihre eigenen Wege gegangen sind, die sie besser verlassen haben würden, um dafür die alten von GARDINER, SCHULZ, VEGA, VLACQ u. dgl. beizubehalten. Der eine hat ein größeres Format gewählt und dadurch das Aufschlagen des Buches unbequem gemacht, der andere hat die horizontalen Striche nach jeder fünften Zeile weggelassen und dadurch den Gebrauch der Tafeln erschwert, der dritte glaubte die schärfsten und schwärzesten Ziffern auf dem weißesten Papiere nehmen zu müssen und hat dadurch nur die Augen der Rechner ermüdet u. s. w. Selbst CALLET in seinen sonst so trefflichen Tafeln ist von diesen und ähnlichen Fehlern nicht frei geblieben.

In der That sollte ein Werk, wie diese logarithmischen und trigonometrischen Tafeln, die auf dem Tische jedes Rechners liegen und sein ganzes Leben hindurch nicht aus seinen Händen kommen, nicht anders als mit der größten Vorsicht und mit der Berücksichtigung aller, auch der kleinsten, Umstände ins Leben treten. Auch die geringste, auf den ersten Blick beinahe verschwindende Vernachlässigung wird, tausend- und aber tausendmal wiederholt, endlich ein großer und daher beschwerlicher Fehler. Es wäre zu wünschen, daß BARBAK in London seine Erfahrungen über diesen Gegenstand öffentlich mittheilen wollte. Als ich vor längerer Zeit die nähere Bekanntschaft dieses ausgezeichneten Mannes machte, hatte er bereits seit vielen Jahren alle Ausgaben dieser Tafeln gesammelt und verglichen, und was er an jeder derselben Gutes und Böses gefunden hatte, sorgsam zusammengestellt. Die Mikrologie, mit welcher er verfuhr, erschien auf den ersten Blick auffallend, aber der reifern Ueberlegung mußte sie sich sehr gerecht und zweckmäfsig darstellen. Was das Aeußere dieser Tafeln betrifft, so gab er den Vega'schen, wie sie in der ersten Auflage (Wien bei TRAUTNER, 1783) erschienen, beinahe in allen Beziehungen den Vorzug. Die von VEGA gewählte Gröfse des Formats, die stumpfen Ziffern, deren dünne und dickere Striche nur wenig von einander verschieden sind, die gewählte Gröfse dieser Ziffern, die geringere und doch noch prägnante Schwärze derselben, selbst das etwas gelbgraue, das Auge keineswegs blendende und doch die Ziffer deutlich hervorhebende Papier, die Trennung der Zeilen durch horizontale Striche, der viel kräftigere verticale Strich, der bei den Logarithmen der natürlichen Zahlen die 5 ersten Columnen von den 5 letzten trennt, diese und viele andere Einrichtungen hatten seinen ungetheilten Beifall, so wie ihm alle die Aenderungen durchaus mißfielen, die CALLET mit den so oben angeführten Eigenthümlichkeiten VEGA's vorzunehmen für gut gefunden hat, vorzüglich aber die zwei ersten verticalen Columnen, die CALLET den natürlichen Zahlen vorgesetzt hatte, und die in der That zu nichts dienen, als den Gebrauch des Buches beschwerlicher zu machen.

Es wäre sehr zu wünschen, daß einer unserer ausgezeichnetsten Typographen, auf den Rath und unter der Leitung verständiger Freunde, uns eine in allen Beziehungen vorzüg-

liche, stereotype Ausgabe dieser Tafeln zu liefern sich entschliessen möchte. Wenn sie, wie sie soll, alle anderen an Zweckmäßigkeit und Brauchbarkeit hinter sich zurücklässt, so wird es ihr auch nicht an Abnahme fehlen, und das Bessere wird auch hier, wie überall, das Mittelmässige verdrängen. Auch ich habe aus langer Erfahrung die Ueberzeugung gewonnen, dass man am besten thun würde, sich in dem Aeusseren so nahe als möglich an die älteste Ausgabe von VEGA zu halten. Was aber die innere Einrichtung betrifft, so möchte ich dafür folgende Veränderungen vorschlagen.

1) Die natürlichen Zahlen, deren Logarithmen in dem ersten Theile gegeben werden, sollten nicht von 1, sondern sofort von 1000 anfangen und dabei die sogenannte Charakteristik als unnütz ganz weggelassen werden.

2) Der Decimalstellen sollen nicht 7, sondern nur 6 seyn, da diese zu allen astronomischen und physikalischen Rechnungen hinreichen. Fünf Stellen, wie in den Lalande'schen Tafeln, sind in vielen Fällen nicht genügend, die siebente aber erschwert in den meisten Rechnungen ganz unnützer Weise die Arbeit.

3) In der Tafel der Logarithmen der 4 trigonometrischen Functionen, welche die zweite Abtheilung des Werkes, das nur einen Band haben soll, bilden, sollen die ersten 5 Grade von Secunde zu Secunde und alle folgenden Grade, bis zu dem fünfundvierzigsten, von 10 zu 10 Secunden, wie bei CALLET, aber ebenfalls nur in 6 Decimalstellen gegeben werden.

4) Dabei sollen aber die drei verticalen Columnen, die z. B. in CALLET's Tafeln die Differenzen enthalten, wegbleiben, und dafür solche kleine Täfelchen eingeschaltet werden, wie sie VEGA bei den Logarithmen der natürlichen Zahlen sehr zweckmässig angebracht hat. Um dieses durch ein Beispiel deutlich zu machen, würde z. B. der Logarithmus des Sin. 15° so dargestellt werden können.

	Sinus.	Diff.
15° 0' 0" . . .	9,412996	1 8
10 . . .	9,413075	2 16
20 . . .	9,413153	4 32
30 . . .	9,413232	6 47
40 . . .	9,413310	7 55
50 . . .	9,413389	8 62
15° 1' 0" . . .	9,413467	9 71

Ist z. B. der Log. Sin. 15° 0' 30" zu suchen, so giebt die Tafel

Log. Sin. 15° 0' 30" . . .	9,413232
und die Differenz 6	47
gesuchter Logar.	9,413279

Ist aber umgekehrt von dem Logarithmus Sinus = 9,413365 der Winkel zu suchen, so giebt die Tafel für den nächst kleineren

Logarithmus 9,413310 den Winkel 15° 0' 40"
und die Differenz 55
7

gesuchter Winkel . . 15° 0' 47".

Diese zwei Beispiele werden hinreichen, den Gebrauch und den Vortheil der neu einzuführenden kleinen Täfelchen statt jener alten fortlaufenden Differenz-Columnen in das nöthige Licht zu setzen. Der Vortheil ist nämlich dreifach. 1) Man findet durch die neuern Tafeln die zu suchende Correction viel leichter und bequemer, als durch die alten. 2) Dadurch werden die beiden Theile des Ganzen, die Logarithmen der Zahlen und die der trigonometrischen Functionen, ganz harmonisch und gleichförmig eingerichtet. Dasselbe Verfahren, welches in dem ersten Theile für jede Zahl den Logarithmus giebt und umgekehrt; giebt auch unverändert im zweiten Theile zu jedem Log. Sinus seinen Winkel und umgekehrt. 3) Endlich fällt durch diese neue Einrichtung alle Multiplication und Division ganz weg und an ihre Stelle tritt nur Addition oder Subtraction, wie es sich für die Logarithmen ziemt, deren größter Vortheil eben in dieser Verwechselung jener vier Rechnungsarten besteht.

Noch ist zu wünschen, daß bei einer solchen neuen Auflage alle die unnöthigen oder wenigstens nicht hierher gehö-

renden Zuthaten und Auswüchse weggelassen würden, welche so viele ältere Editionen verunzieren, ihren Preis erhöhen und durch das grössere Volumen des Buches den Gebrauch desselben unbequem machen. Dahin gehört z. B. die unübersichtliche Einleitung über die Berechnung der Logarithmen, mit der CALLET sein Buch beschwert hat; dahin die Tafeln der natürlichen Logarithmen, der Potenzen und Wurzeln der natürlichen Zahlen u. s. w., die alle recht willkommen seyn mögen, aber nicht in ein Werk dieser Art gehören, von dem jedes überflüssige Blatt entfernt gehalten werden soll, da es nur den täglichen Gebrauch desselben stört, und da diese und andere Tafeln dieser Art viel besser in einem eigenen Werkchen gesammelt werden können, das man, so oft sich der Fall darbietet, nachschlagen mag.

Die Logarithmen sind eine der schönsten Entdeckungen des menschlichen Geistes und diejenige, auf die er am meisten stolz seyn darf, da er sie nicht, wie die meisten andern Erfindungen, dem blinden Zufalle oder der vieljährigen Concurrency einer grossen Anzahl hochbegabter Männer zu danken hat, sondern da sie eine reine Frucht des Nachdenkens sind, und da sie endlich nicht nur auf dem Felde der Wissenschaft, sondern auch im gewöhnlichen Leben von so vielfacher Anwendung sind. Weniger für den täglichen Gebrauch, aber darum nicht minder wichtig für tiefere wissenschaftliche Untersuchungen, würde eine ähnliche tabellarische Bearbeitung der *elliptischen Functionen* seyn, deren hohen Werth man erst in unsern Tagen anerkannt hat und wohl später, wenn sie mehr entwickelt seyn werden, noch mehr anerkennen wird. Die Tafeln aber, die LEBENDAS in seinen *Exercices de calcul intégral* gegeben hat, sind schon jetzt nicht für alle Bedürfnisse zureichend. Von dem bekannten deutschen Fleisse werden solche Tabellen vorzüglich zu erwarten seyn.

Noch müssen wir der Kunstgriffe erwähnen, die man angewendet hat, gegebene analytische Ausdrücke in zweckmässige Tabellen zu bringen. Dafs sich darüber keine allgemeinen Regeln aufstellen lassen, ist für sich klar, weshalb wir uns auch hier nur auf einige Beispiele beschränken. Wir wählen zuerst die bekannten Formeln der *Aberration*¹ und der *Nutation*². Nennt

1 S. *Abirung* Bd. I. S. 20.

2 S. *Verrücken der Nachtgleichen*.

man δ und p die Rectascension und die Poldistanz eines Gestirns, Ω die Länge des aufsteigenden Knotens der Mondbahn und L die Länge der Sonne, so hat man für die Nutation dieses Gestirns in Rectascension

$$\begin{aligned} \partial a = & 15'',39 \sin. \Omega \\ & - (6'',68 \sin. \Omega \sin. a + 8'',98 \cos. \Omega \cos. a) \cotg. p \\ & - 1'',22 \sin. 2L \\ & - (0'',53 \sin. 2L \sin. a + 0'',58 \cos. 2L \cos. a) \cotg. p \end{aligned}$$

und für die Nutation in Poldistanz

$$\begin{aligned} \partial p = & 6'',68 \sin. \Omega \cos. a - 8'',98 \cos. \Omega \sin. a \\ & + 0'',53 \sin. 2L \cos. a - 0'',58 \cos. 2L \sin. a, \end{aligned}$$

Ähnliche Ausdrücke hat man auch für die Aberration.

Da die Astronomen diese beiden Nutationen sehr oft entwickeln müssen, so mußte ihnen daran gelegen seyn, diese Entwicklung durch zweckmäßige Tafeln so kurz und bequem als möglich zu machen. Auch hat es an Versuchen dazu nicht gefehlt. Einer der unbeholfensten ist wohl der, den HALL in den Wiener astron. Ephemeriden mitgetheilt und als einen stehenden Artikel durch viele Jahrgänge wiederholt hat. Er bedurfte dazu einer grossen Anzahl von Tafeln, die viele Seiten füllen und am Ende noch unbequemer seyn mögen, als die unmittelbare Berechnung der Formeln selbst. Zweckgemässer verfuhr schon CAENOLI in seiner Trigonometrie, und noch mehr LAMBERT, dessen Tafeln in der bekannten Sammlung der Tabellen erschienen sind, welche die Akademie in Berlin herausgegeben hat. Nach ihnen kamen die Aberrations- und Nutationstafeln von DELAMBRE, die LALANDE mit so vielem Lobe, als die bestmöglichen, in seine Astronomie aufgenommen hat. In der That waren die letzten wenigstens zehnmal kürzer und bequemer, als die von HALL gegebenen, und es war kaum zu erwarten, daß man sie noch weiter verbessern könne, um so weniger, da schon so viele Astronomen ihre Kräfte daran versucht hatten. Allein GAUSS, dem die Wissenschaft so viel verdankt, wußte diesem so oft und viel besprochenen Gegenstande doch noch eine neue und zwar sehr vortheilhafte Seite abzugewinnen. Seine Tafeln, denen wohl Niemand den Vorzug vor allen andern bestreiten wird, sind auf die Idee gegründet, die allerdings einfach genug ist, um von Jedermann gefunden zu werden, die aber doch Niemand vor ihm be-

merkt hat, auf die Idee nämlich, daß jeder Ausdruck der Form

$$A (\alpha \cos. \beta \cos. \gamma + \sin. \beta \sin. \gamma)$$

immer auch auf die Gestalt

$$x \cdot \cos. (\beta - \gamma + \gamma)$$

gebracht werden kann, wenn man nur die beiden Größen x und y gehörig entwickelt. Setzt man nämlich die Factoren von $\sin. \gamma$ und von $\cos. \gamma$ in beiden Ausdrücken einander gleich, so erhält man

$$A \alpha \cos. \beta = x (\cos. \beta \cos. \gamma - \sin. \beta \sin. \gamma)$$

und

$$A \sin. \beta = x (\sin. \beta \cos. \gamma + \cos. \beta \sin. \gamma)$$

und aus diesen beiden Gleichungen erhält man für x und y die folgenden Werthe

$$x = A \sqrt{1 - (1 - \alpha^2) \cos.^2 \beta}$$

und

$$\text{Tang. } \gamma = \frac{(1 - \alpha) \sin. \beta \cos. \beta}{1 - (1 - \alpha) \cos.^2 \beta}$$

Wendet man dies auf die vorhergehenden Ausdrücke der Nutation an, und betrachtet man zuerst diejenigen Glieder, die von L unabhängig sind, so erhält man

$$x = 6,68 \sqrt{1 + 0,8071 \cos.^2 \Omega}$$

und

$$\text{Tang. } \gamma = - \frac{0,3443 \sin. \Omega \cos. \Omega}{1 + 0,3443 \cos.^2 \Omega}$$

Man wird daher nur eine kleine Tafel zu entwerfen haben, die für jeden Werth von Ω die Werthe von x und y und überdies die Größe

$$z = -15'',39 \sin. \Omega$$

gibt, und man wird dann aus dieser Tafel mit einer sehr einfachen Rechnung sofort die beiden Nutationen ∂a und ∂p mittelst folgender Gleichungen finden

$$\partial a = -x \cos. (\Omega + \gamma - a) \cdot \cotg. p + z$$

und

$$\partial p = x \sin. (\Omega + \gamma - a).$$

Will man dann auch noch die von L abhängigen Glieder oder will man die Solarnutation haben, so wird man, wie leicht einzusehen, nur noch einmal in dieselben Tafeln, aber mit dem Argumente $2L$ statt mit Ω , eingehn und die so erhal-

tenen Werthe durch die constante Zahl 0,08 multipliciren, um bis auf ein oder zwei Zehnthelle einer Secunde auch noch die von L abhängigen Glieder der oben gegebenen Ausdrücke von ∂a und ∂p zu erhalten. Ganz dasselbe Verfahren läßt sich auch auf die bekannten Formeln der Aberration anwenden, daher wir uns hier nicht weiter dabei aufhalten.

Nicht minder glücklich reducirte GAUSS die Formel zu Höhenmessungen durch das Barometer, an der schon so viele vor ihm sich versucht hatten, auf eine sehr kleine Tafel. Diese Formel ist, wie sie in LAPLACE'S *Mécanique céleste* mitgetheilt wird, folgende:

$$h = \alpha \cdot \beta \cdot \gamma,$$

wo man hat

$$\alpha = 9407,7244 + 26,6798 \cos. 2 \varphi,$$

$$\beta = 1 + 0,0025 (t + t'),$$

$$\gamma = \text{Log.} \frac{b}{[1 + 0,00023(T - T')] \cdot b'},$$

und in diesen Ausdrücken bezeichnet

b den Stand des Barometers, t des äußern, T des innern Thermometers an der untern Station,

b' - - - - - t' des äußern, T' des innern Thermometers an der obern Station,

φ die Breite des Orts,

h den gesuchten Höhenunterschied in Toisen.

Die beiden Barometer können in beliebigem, nur für beide in gleichem Maße genommen werden; T und T' sind die an der Scale des Barometers angebrachten oder sogenannten inneren Thermometer, welche die Temperatur des Quecksilbers im Barometer anzeigen, während t und t' die Temperatur der äußern Luft in der untern und obern Station geben. Beide Thermometer werden hier in Graden der achtzigtheiligen Scale verstanden. Hat man also andere Thermometer gebraucht, so muß man zuerst ihre Angaben in Réaumur'sche Grade verwandeln.

Etwas genauer wird man noch, wenn man die Höhendifferenz h durch den vorhergehenden Ausdruck

$$h = \alpha \cdot \beta \cdot \gamma$$

gefunden hat, die verbesserte Höhendifferenz h' durch folgenden Ausdruck finden

$$h' = h + 0,000000260 \mu \mu^2 \\ + 0,000000306 \mu^3$$

und so hat ihn auch, wenn gleich unter einer andern Gestalt, LAPLACE¹ gegeben.

Diesen Ausdruck hat GAUSS durch drei kleine Täfelchen dargestellt, die bereits oben² mitgetheilt worden sind. Da aber die dort gegebene Anleitung zum Gebrauch dieser Tafeln nicht ganz deutlich scheint, so wollen wir sie hier ganz mit denselben Worten geben, wie sie GAUSS³ selbst mitgetheilt hat. Der Kürze wegen nennen wir die Zahlen der

Tafel I	A
— II	B
— III	C.

Man ziehe also von Log. b ab die Gröfse 10 T
und von Log. b' — — — — 10 T',

natürlich mit Berücksichtigung der Zeichen von T und T', und nenne u die Differenz (Log. b — 10 T) — (Log. b' — 10 T').

Aus der Tafel I. wird mit dem Argumente (t + t') die Gröfse A genommen und aus der Tafel II. mit dem Argumente φ die Gröfse B, so hat man sofort den genäherten Werth

$$h = \text{Log. } u + A + B.$$

Mit diesem h nimmt man dann aus der Tafel III. die Gröfse C, und dann ist der verbesserte Werth von h, den wir durch h' bezeichnen wollen,

$$\text{Log. } h' = h + C \text{ in Metern}$$

oder

$$\text{Log. } h' = h + C + 9,71018 \text{ in Toisen.}$$

Dabei wird vorausgesetzt, dafs man in der Tafel I. nur die erste Columne A' in Metern nimmt (die zweite A' in Par. Fufs ist ganz überflüssig und wird besser ganz weggelassen, da sie die Tafel ohne Zweck erweitert). Noch kann man bemerken, dafs B positiv für $\varphi < 45^\circ$

und negativ für $\varphi > 45^\circ$ ist.

Um diese Vorschriften durch ein Beispiel deutlich zu machen, sey

1 Mécanique Céleste Liv. X. Chap. IV.

2 S. Höhenmessung Bd. V. S. 329.

3 Jahrbuch für 1837. Herausgegeben von H. C. Schumacher. 1837. S. 207.

unt. Station $b=316,27$; $T=+0^{\circ},5$ Réaum., $t=+0^{\circ},3$ Réaum.,
 obere Stat. $b'=286,53$; $T'=-1,7$ $t'=-1,9$,
 $\varphi=48^{\circ}$

Damit erhält man

$\text{Log. } b=2,50006$; $\text{Log. } b-10T=2,50001$

$\text{Log. } b'=2,45717$; $\text{Log. } b'-10T'=2,45734$

$u=0,04267$, $\text{Log. } u=8,63012$

Mit $t+t'=-1^{\circ},6$ giebt Taf. I. $A=4,26264$

Mit $\varphi=48$ Taf. II. $B=-0,00013$

$h=2,89263$

Mit $h=2,9$ Taf. III. $C=0,00005$

$h+C=\text{Log. } h'=2,89268$

$h'=781,06$ Meter.

oder

Will man die Höhe h' in Toisen, so ist

2,89268

9,71018

$\text{Log. } h'=2,60286$

$h'=400,74$ Toisen.

Die sinnreiche und zweckmäßige Einrichtung dieser Tafeln wird keiner weitem Erläuterung bedürfen.

Durch einen geschickten Gebrauch solcher Tafeln kann man auch öfter mit einer und derselben Tafel verschiedene Probleme auflösen, deren jedes eigentlich eine besondere Tafel erfordert hätte. So giebt z. B. die Tafel, welche oben¹ mitgetheilt worden ist, aus der bekannten Sternzeit die mittlere Sonnenzeit, allein sie kann auch mit einer geringen Modification für die Auflösung des umgekehrten Problems gebraucht werden, wo man die Sternzeit sucht, wenn die mittlere Zeit gegeben ist. Da dieses schon oben erläutert wurde, so halten wir uns hier nicht länger dabei auf.

Man pflegt die Zahl, mit welcher man in eine Tafel eingeht, um damit die gesuchte Gröfse zu erhalten, das *Argument* der Tafel zu nennen. So ist in den genannten drei Tafeln für Höhenmessungen durch das Barometer

$(t+t')$ das Argument der Tafel I

φ - - - - - II

und h - - - - - III.

1 8. Art. Sternzeit. Bd. VIII. S. 1048.

Allein oft ist es zur Berechnung einer Tafel bequemer, das Argument als die gesuchte GröÙe und die unbekannte Zahl der Tafel als die gegebene anzunehmen. So hat man z. B. bei den Kometenrechnungen den bekannten Ausdruck:

$$\text{Tang. } \frac{v}{2} + \frac{1}{3} \text{Tang}^3 \frac{v}{2} = (0,0344042) \cdot p^{-\frac{1}{2}} \cdot t,$$

wo v die wahre Anomalie des Kometen in seiner parabolischen Bahn, p den halben Parameter dieser Bahn und endlich t die Zeit in Tagen bezeichnet, seit welcher der Komet durch sein Perihel gegangen ist. Bei der natürlichen Stellung der Aufgabe ist p eine bekannte GröÙe und die Zeit t gegeben, so wie die Anomalie v zu suchen. Allein dann fordert die Bestimmung von v die Auflösung einer kubischen Gleichung. Wenn man also z. B. für die einzelnen Tage $t = 1, 2, 3 \dots$ die wahre Anomalie für eine Tafel berechnen wollte, so müÙte man diese kubische Gleichung sehr oft auflösen, was die Construction der Tafel sehr beschwerlich machen würde. Es wird aber viel bequemer seyn, die Werthe von $v = 1^\circ, 2^\circ, 3^\circ \dots$ als bekannt oder als das Argument der Tafel anzunehmen und daraus den entsprechenden Werth von t zu suchen. Diese Erleichterung der Rechnung wird dann erlauben, die auf einander folgenden Werthe von v , also auch von t , viel kleiner als zuvor anzunehmen, so daÙ man beim Gebrauche der Tafel sich immer mit einer einfachen Proportion begnügen kann, ohne erst die zweiten und höhern Differenzen zu Hülfe zu rufen. BARKER's bekannte Kometentafel, die OLBERS Werke über die Berechnung der Kometenbahnen beige druckt ist, überhebt uns übrigens dieser Mühe, jene Tafel noch einmal zu berechnen.

Von besonderem Nutzen sind die *allgemeinen* Tafeln, deren Anwendung sich auf mehrere Probleme erstreckt. Hierher gehört z. B. die Tafel, welche zuerst DELAMBRE in der hier nothwendigen Ausdehnung gegeben hat und die den Werth von

$$\frac{2 \sin. 2 \frac{1}{2} t}{\sin. 1''}$$

für die einzelnen Secunden der Zeit t , also von $t = 1'', 2'', 3'' \dots$ etwa bis $t = 30$ Minuten giebt. Verbindet man diese Tafel noch mit einer kleinern für die GröÙe

$$\frac{2 \sin. \frac{1}{2} t}{\sin. 1''},$$

so wird man sie bei der Auflösung vieler astronomischer und physikalischer Probleme mit großem Vortheile anwenden.

Es giebt Tafeln, die ihrer Natur nach nur für eine kurze Zeit richtig seyn können, und die man doch nicht so oft berechnen möchte, um sie z. B. für ein ganzes Jahrhundert anwenden zu können. Die oben erwähnte *Gleichung der Bahn* der Planeten ist nach der Formel entworfen:

$$w = 2e \sin. m - \frac{1}{4} e^2 \sin. 2m + \frac{e^3}{4} (\frac{1}{8} \sin. 3m - \sin. m) + \dots$$

wo w diese Gleichung der Bahn, m die mittlere Anomalie¹ und e das Verhältniß der Excentricität zur halben großen Axe bezeichnet. Für die Erde z. B. ist im Anfange des gegenwärtigen Jahrhunderts $e = 0,016793$. Mit diesem Werthe von e wird man demnach durch die vorhergehende Gleichung eine Tafel berechnen können, die für jeden Werth von $m = 1, 2, 3, \dots$ Graden den entsprechenden Werth von w giebt, allein diese Tafel würde, da e veränderlich ist, nur für die ersten Jahre vor und nach 1800 gelten, und man würde etwa für jedes andere Decennium wieder eine solche Tafel berechnen müssen. Dieses zu vermeiden könnte man, da die GröÙe e sich nur sehr langsam ändert (in einem Jahrhundert nimmt sie nur um 0,000042 ab), eine solche Tafel mit $e = 0,016793$ für 1800 und eine zweite mit $e = 0,016751$ für das Jahr 1900 berechnen, und entweder die Zahlen für beide Zeiten in einer Doppeltafel neben einander stellen, oder, was bequemer ist, nur die ersten dieser Zahlen in die Tafel aufnehmen und ihr die Differenz der zweiten Zahlen von der ersten zur Seite geben. Diese Differenz zeigt dann an, wie viel jede der für 1800 berechneten Zahlen in einem Jahrhundert, also auch in einer gegebenen Anzahl von Jahren, sich ändert. Kürzer noch findet man diese sogenannte *seculäre Aenderung* der Gleichung der Bahn, wenn man den vorhergehenden Ausdruck für w differentiirt. Bleibt man bei dem ersten Gliede desselben stehen, so erhält man

$$\partial w = 2 \partial e \sin. m \text{ oder eigentlich}$$

$$\partial w = \frac{2 \partial e}{\sin. 1''} \cdot \sin. m.$$

1. 8. Art. *Mittlerer Planet*. Bd. VI. S. 2312.

Setzt man $\delta e = 0,000042$, so hat man

$$\delta w = 17'',33 \sin. m$$

und damit wird man die *seculäre Aenderung* berechnen und der für 1800 bestimmten Tafel hinzufügen können. So ist auch in der That die Einrichtung, welche die Astronomen ihren Planetentafeln gegeben haben.

Es ist bereits oben gesagt worden, daß einer der größten Vorthelle dieser Tafeln darin besteht, daß sie die oft sehr zusammengesetzten und zeitraubenden Rechnungen der Astronomen ungemein erleichtern. Das Vorhergehende enthält bereits mehrere Beispiele, welche diese Erleichterung deutlich machen. Das Folgende aber, welches wir ebenfalls unserem GAUSS verdanken, scheint ganz vorzüglich geeignet, diese Eigenschaft in ihr wahres Licht zu setzen.

Eines der vorzüglichsten und am häufigsten wiederkommenden Probleme der Astronomie ist die Verwandlung des *heliocentrischen Orts* eines Planeten in den *geocentrischen Ort* desselben. Die Erklärung dieser beiden Ausdrücke ist oben¹ gegeben worden, aber auch nichts, als diese Worterklärung, daher wir hier, zum Schlusse des gegenwärtigen Artikels, das Vorzüglichste über diesen wichtigen Gegenstand kurz nachtragen wollen.

Sey l, b, r in derselben Ordnung die heliocentrische Länge und Breite und der Radius Vector des Planeten, λ, β, ρ die geocentrische Länge und Breite und die Distanz des Planeten von der Erde, und endlich L, B, R die heliocentrische Länge und Breite und der Radius Vector der Erde. Uebersieheß wollen wir noch durch α und δ die geocentrische Rectascension und Declination des Planeten, durch n die Neigung der Bahn desselben gegen die Ekliptik, durch k die Länge des aufsteigenden Knotens dieser Bahn in der Ekliptik und endlich durch I die Schiefe der Ekliptik bezeichnen und der Kürze wegen die auf die Ebene der Ekliptik reducirten Distanzen r, ρ und R durch r', ρ' und R' ausdrücken, so daß man also hat

$$\begin{aligned} r' &= r \cos. b, \\ \rho' &= \rho \cos. \beta, \\ R' &= R \cos. B. \end{aligned}$$

1 S. Art. Ort. Bd. VII. S. 276.

Um nun zuerst aus der heliocentrischen Länge und Breite eines Planeten die geocentrische abzuleiten, hat man, wie sich leicht ergibt, die folgenden drei Gleichungen:

$$\begin{aligned}\varrho' \cos.(\lambda - N) &= r' \cos.(l - N) - R' \cos.(L - N), \\ \varrho' \sin.(\lambda - N) &= r' \sin.(l - N) - R' \sin.(L - N), \\ \varrho' \text{Tang.} \beta &= r' \text{Tang.} b - R' \text{Tang.} B',\end{aligned}$$

wo N irgend eine willkürliche GröÙe bezeichnet. Setzt man, um sogleich die für die Rechnung bequemsten Ausdrücke zu erhalten, diese GröÙe

$$N = \frac{1}{2}(l + L),$$

so erhält man

$$\text{Tang.}(\lambda - \frac{1}{2}(l + L)) = \frac{r' + R'}{r' - R'} \cdot \text{Tang.} \frac{1}{2}(l - L),$$

$$\varrho' = (r' + R') \frac{\sin. \frac{1}{2}(l - L)}{\sin.(\lambda - \frac{1}{2}(l + L))},$$

$$\text{Tang.} \beta = \frac{r' \text{Tang.} b - R' \text{Tang.} B}{\varrho'},$$

und durch diese Gleichungen erhält man λ , ϱ' und β , wenn l , b , r und L , B , R bekannt sind, wodurch das gegebene Problem aufgelöst wird. In den meisten Fällen wird man $B = 0$, also auch $R' = R$ setzen können.

Um nun auch ebenso die verkehrte Aufgabe aufzulösen oder um aus der geocentrischen Länge und Breite den heliocentrischen Ort des Planeten zu finden, hat man, wenn u das Argument der Breite bezeichnet, wieder folgende drei Gleichungen:

$$\begin{aligned}r \cos. u - R \cos.(L - k) &= \varrho \cos. \beta \cos.(\lambda - k), \\ r \sin. u \cos. n - R \sin.(L - k) &= \varrho \cos. \beta \sin.(\lambda - k), \\ r \sin. u \sin. n &= \varrho \sin. \beta,\end{aligned}$$

und daraus wird man u , r und ϱ finden, wenn λ , β , n , k und L bekannt sind. Setzt man nämlich

$$\text{Tang.} A = \frac{\cos.(L - k) \text{Tang.} \beta}{\sin.(L - \lambda)}$$

und

$$\text{Tang.} B = \frac{\text{Tang.} \beta}{\sin.(\lambda - k)},$$

so findet man

$$\text{Tang. } u = \frac{\text{Sin. } A \text{ Tang. } (L - k)}{\text{Sin. } (A + n)},$$

$$r = \frac{R \text{ Sin. } B \text{ Sin. } (L - k)}{\text{Sin. } (B - n) \text{ Sin. } u},$$

$$\varrho = \frac{R \text{ Sin. } B \text{ Sin. } (L - k) \text{ Sin. } n}{\text{Sin. } \beta \text{ Sin. } (B - n)}.$$

Dieses sind wohl die einfachsten Auflösungen, die man von den beiden in Rede stehenden Problemen geben kann. Allein das erste ist noch einer nähern Betrachtung werth. Die Astronomen bedürfen nämlich, zur Vergleichung ihrer Planetenbeobachtungen mit den Tafeln dieser Planeten, nicht sowohl die geocentrische Länge λ und Breite β , als vielmehr die geocentrische Rectascension α und Declination δ dieses Planeten, und es ist daher sehr wünschenswerth, aus jenen Tafeln, die nur das Argument der Breite u und den Radius Vector r geben, unmittelbar die Gröfsen α und δ zu finden.

GAUSS hat dieses Problem auf eine Weise gelöst, die in Beziehung auf ihre Schärfe und Eleganz wohl nichts mehr zu wünschen übrig lassen kann¹. Wir wollen diese Auflösung hier unter einer abgekürzten Form mittheilen.

Bestimmt man die Lage der Erde gegen die Sonne durch drei rechtwinklige Coordinaten X , Y und Z , von denen X und Y in der Ebene des Aequators und X in der Linie der Nachtgleichen liegt, so hat man

$$X = R \text{ Cos. } L, \quad Y = R \text{ Sin. } L \text{ Cos. } e, \quad Z = R \text{ Sin. } L \text{ Sin. } e \dots (I).$$

Bestimmt man ebenso die Lage des Planeten gegen die Sonne durch drei andere senkrechte Coordinaten x'' , y'' , z'' , von welchen x'' in der Knotenlinie und x'' , y'' in der Ekliptik liegen, so hat man

$$x'' = r \text{ Cos. } u, \quad y'' = r \text{ Sin. } u \text{ Cos. } n, \quad z'' = r \text{ Sin. } u \text{ Sin. } n.$$

Gehn aber diese Coordinaten in andere x' , y' , z' über, von welchen x' in der Linie der Nachtgleichen und x' , y' in der Ekliptik liegen, so hat man

$$x' = x'' \text{ Cos. } k - y'' \text{ Sin. } k, \quad y' = x'' \text{ Sin. } k + y'' \text{ Cos. } k \text{ and } z' = z''.$$

Transformirt man endlich auch diese Coordinaten in solche x , y , z , von denen x in der Linie der Nachtgleichen und x , y in dem Aequator liegen, so hat man

1. V. ZACH Monatl. Corr. Th. IX. S. 385.

$x = x', y = y' \cos. e - z' \sin. e, z = y' \sin. e + z' \cos. e.$
 Substituirt man in den drei letzten Ausdrücken die Werthe von x', y', z' und stellt dann auch die vorigen Werthe von x'', y'', z'' wieder her, so erhält man

$$\frac{x}{r} = \cos. u. \cos. k - \sin. u \sin. k \cos. n,$$

$$\frac{y}{r} = \cos. u \sin. k \cos. e + \sin. u \cos. k \cos. n \cos. e \\ - \sin. u \sin. n \sin. e,$$

$$\frac{z}{r} = \cos. u \sin. k \sin. e + \sin. u \cos. k \cos. n \sin. e \\ + \sin. u \sin. n \cos. e.$$

Um aber diese drei Ausdrücke zur Rechnung bequemer zu machen, wird man folgende sechs Hilfsgrößen A, B, C und a, b, c einführen:

$$\text{Tang. } A = - \frac{\text{Cotg. } k}{\cos. n}, \quad \sin. a = \frac{\cos. k}{\sin. A},$$

$$\text{Tang. } B = \frac{\sin. k \cos. e \sin. \psi}{\sin. n \cos. (\psi + e)}, \quad \sin. b = \frac{\cos. e \sin. k}{\sin. B},$$

$$\text{Tang. } C = \frac{\sin. k \sin. e \sin. \psi}{\sin. n \sin. (\psi + e)}, \quad \sin. c = \frac{\sin. e \sin. k}{\sin. C},$$

wo man hat:

$$\text{Tang. } \psi = \frac{\text{Tang. } n}{\cos. k}$$

und wodurch daher die obigen Werthe von x, y und z folgende sehr einfache Gestalt erhalten

$$\left. \begin{aligned} x &= r \sin. a \sin. (A + \alpha) \\ y &= r \sin. b \sin. (B + \alpha) \\ z &= r \sin. c \sin. (C + \alpha) \end{aligned} \right\} \dots \quad (\text{II}).$$

Kennt man aber auf diese Weise die Größen X, Y, Z aus (I) und x, y, z aus (II), so erhält man die drei unbekannten Größen α, δ und ρ , welche die geocentrische Lage des Planeten gegen den Aequator bestimmen, durch folgende Ausdrücke

$$\left. \begin{aligned} \rho \cos. \alpha \cos. \delta &= x - X \\ \rho \sin. \alpha \cos. \delta &= y - Y \\ \rho \sin. \delta &= z - Z \end{aligned} \right\} \dots \quad (\text{III}).$$

DALAMBERT hat gegen diese Auflösung die Einwendung gemacht, daß sie umständlicher und mühsamer als alle anderen bisher bekannten ist. Das ist wahr, wenn von der Berechnung eines einzigen Planetenorts die Rede ist. Allein GAUSS gab sie für den besonders bei den vier neuen Planeten oft vorkommenden Fall, wo man eine Ephemeride derselben berechnen oder wo man mehrere auf einander folgende Beobachtungen mit den Elementen oder mit den auf diese Elemente gegründeten Tafeln vergleichen will. Und da würde schon die geringste Aufmerksamkeit hinlänglich gewesen seyn, um die Vorzüglichkeit dieser Auflösung vor allen übrigen anzuerkennen. In der That, die sechs Größen A , B , C und a , b , c hängen nur von den Größen n , k und e ab, und da die letztern sich nur sehr langsam ändern, so kann man auch jene sechs Größen für eine längere Zeit als constant betrachten und sie daher für einen großen Theil der erwähnten Ephemeride nur einmal berechnen.

Um dieses durch ein Beispiel zu erläutern, hat man für den Planeten Mars

Jahr 1840	Jahr 1900
$n = 1^{\circ} 51' 3''$	$1^{\circ} 51' 0''$
$k = 48\ 16\ 18$	$48\ 41\ 18$
$e = 23\ 27\ 35$	$23\ 27\ 5$

und daraus findet man durch Hülfe der obigen Gleichungen:

für 1840	jährliche Aenderung
$A = 89^{\circ} 59' 12''$	$- 0'',50$
$B = 0\ 37\ 12$	$- 0,50$
$C = 356\ 59\ 2$	$- 1,83$

Log. Sin. $a = 9,99989$. .	$- 0,0000012$
Log. Sin. $b = 9,95839$. .	$+ 0,0000020$
Log. Sin. $c = 9,62176$. .	$- 0,0000080$

Wenn sonach die Werthe dieser sechs Größen für die Zeit von 1840 bis 1900 bekannt sind, so sieht man, daß die Gauß'sche Auflösung selbst für eine einzelne Bestimmung bequemer ist, als z. B. die früher gegebene, da man durch diese letzte doch nur λ und β , aber nicht α und δ erhält und da doch die zwei letzten Größen die eigentlich gesuchten sind. Allein selbst diese Auflösung läßt sich noch durch Hülfe einer Tafel sehr vereinfachen, und dieses ist die vorzüglichste

Ursache, warum sie hier in diesem Artikel angeführt wird. Aus dem Vorhergehenden ist nämlich bekannt, wie man für jede gegebene Zeit die mittlere Anomalie und daraus die wahre Anomalie v und den Radius Vector des Planeten finden kann. Ist dann P die bekannte Länge des Periheliums, so ist das Argument u der Breite

$$u = v + P - k.$$

Kennt man aber u und r , nebst den oben angeführten sechs Constanten, so hat man mittelst der Gleichungen (II) auch die Größen x , y und z , das heißt also, man kann für jeden Planeten eine Tafel berechnen, die für jeden Wert $m = 1^\circ, 2^\circ, 3^\circ \dots$ der mittleren Anomalie sofort die drei Coordinaten x , y , z giebt, die den wahren Ort dieses Planeten gegen die Sonne in Beziehung auf den Aequator bestimmen.

Eine ähnliche Tafel wird man auch mittelst der Gleichungen (I) für die Sonne berechnen können. Da man aber die mittlere Anomalie des Planeten und der Sonne durch eine bloße einfache Addition findet, so sieht man, daß man durch Hülfe dieser Tafeln die Werthe von x , y , z für den Planeten, so wie die von X , Y , Z für die Sonne, ohne alle Berechnung finden wird. Kennt man aber diese sechs Coordinaten, so findet man daraus unmittelbar die drei gesuchten Werthe von α , δ und ϱ durch die Gleichungen (III), und dadurch ist das Problem vollständig aufgelöst².

Zum Gebrauche der Tafeln wird öfter auch die *Interpolation* derselben erfordert, daher es angemessen scheint, hier auch über diesen für den Astronomen und Physiker gleich wichtigen Gegenstand das Vorzüglichste beizubringen. Nehmen wir an, um dieses sofort durch ein Beispiel deutlich zu machen, daß man aus irgend einer Tafel für die Argumente 1, 2, 3... folgende Zahlen erhalten habe:

Arg. . . .	Zahl
1 . . .	2,30103
2 . . .	2,32222
3 . . .	2,34242
4 . . .	2,36173
5 . . .	2,38021

1 S. Art. *Mittlerer Planet*. Bd. VI. S. 2313.

2 Man findet dieses Verfahren und die hier erwähnten Tafeln

und daß man z. B. für das Argument $2,4 = 2\frac{2}{5}$ die entsprechende Zahl der Tafel zu suchen habe.

Nach dem gewöhnlichen Verfahren wird man diese Zahl mittelst einer einfachen Proportion auf folgende Weise finden. Da das gegebene Argument zwischen 2 und 3 liegt, wofür die Differenz der Zahlen 0,02020 ist, so hat man

$$1:0,02020 = 0,4:x \text{ oder } x=0,00808$$

$$2,32222$$

$$\text{gesuchte Zahl} \dots 2,33030.$$

Allein dieses Verfahren ist unrichtig, da die gesuchte Zahl eigentlich 2,33041 seyn soll, indem, wie man sieht, die oben gegebenen fünf Zahlen die Logarithmen von 200, 210, 220, 230 und 240 sind, so daß also das Argument 2,4 gleich dem Log. 214 oder gleich 2,33041 ist. Der Grund des hier begangnen Fehlers liegt in der unrichtigen Voraussetzung, daß die Zahlen der Tafel gleichförmig wachsen, was nicht der Fall ist, da ihre Differenzen nicht constant, sondern veränderlich sind. Um nun die wahre zu dem Argumente 2,4 gehörende Zahl zu erhalten, pflegt man gewöhnlich so zu verfahren. Man nimmt an, daß die gegebenen Zahlen der Tafel zu einer sogenannten arithmetischen Reihe höherer Ordnung gehören, das heißt, zu einer Reihe, deren 2te, 3te oder 4te ... Differenzen endlich so klein werden, daß sie als ganz verschwindend angesehen werden können. Es sey nun x, x', x'', x''' ... eine solche Reihe. Man bezeichne

die erste Differenz $x' - x$ durch Δx ,

die zweite $x'' - 2x' + x$ durch $\Delta^2 x$,

die dritte $x''' - 3x'' + 3x' - x$ durch $\Delta^3 x$,

die vierte $x^{(4)} - 4x''' + 6x'' - 4x' + x$ durch $\Delta^4 x$ u. s. f.

Ist dann x das 0te,

x' das 1ste,

x'' das 2te . . . Glied der gegebenen Reihe, so hat man

überhaupt für das nte Glied derselben den Ausdruck

$$x^n = x + n \cdot \Delta x + \frac{n(n-1)}{1 \cdot 2} \cdot \Delta^2 x$$

$$+ \frac{n(n-1)(n-2)}{1 \cdot 2 \cdot 3} \Delta^3 x$$

für die Sonne und alle ältern Planeten vollständig ausgeführt in LITTAOW'S Calendariographie. Wien 1828.

$$+ \frac{n(n-1)(n-2)(n-3)}{1 \cdot 2 \cdot 3 \cdot 4} \Delta^4 x + \text{u. s. f.}$$

Um dieses auf unser Beispiel anzuwenden, hat man die
ersten Differenzen . . . zweiten . . . dritten

$$+ 0,02119$$

$$+ 0,02020 \quad - 0,00099$$

$$+ 0,01931 \quad - 0,00089 \quad + 0,00010$$

$$+ 0,01848 \quad - 0,00083 \quad + 0,00006,$$

so daß also ist

$$x = 2,30103,$$

$$\Delta x = 0,02119,$$

$$\Delta^2 x = -0,00099,$$

$$\Delta^3 x = 0,00010.$$

Setzt man daher für das gegebene Beispiel $n = 1,4$, so ist

$$\frac{n(n-1)}{2} = 0,28,$$

$$\frac{n(n-1)(n-2)}{2 \cdot 3} = -0,056,$$

und daher der vorige Ausdruck von x^n

$$x = 2,30103$$

$$1,4 \Delta x = 0,02970$$

$$0,28 \Delta^2 x = -0,00028$$

$$-0,056 \Delta^3 x = -0,00001$$

$$\text{gesuchte Zahl} \dots 2,33044,$$

bis auf die vierte Decimalstelle inclusive genau. Wollte man diese gesuchten Zahlen bis auf die fünfte Decimalstelle genau haben, so müßten die gegebenen Zahlen der Tafel in 6 Decimalstellen ausgedrückt werden.

Man suche in einem zweiten Beispiele die Länge des Monds für 1810 Juni 24. um 6 Uhr Abends Berliner Zeit. Aus den Berliner Ephemeriden von Bode, wo die Länge des Monds für alle Mittage des Jahres gegeben ist, hat man

$$24. \text{ Juni Mittag} \dots x = 15^\circ 5' 21''$$

$$25. \quad x' = 27 \quad 57 \quad 22$$

$$26. \quad x'' = 40 \quad 33 \quad 11$$

$$27. \quad x''' = 52 \quad 56 \quad 13$$

$$28. \quad x^{iv} = 65 \quad 9 \quad 19$$

und daraus erhält man die folgenden Differenzen

$$\begin{aligned}\Delta x &= + 12^{\circ} 52' 1'' \\ \Delta^2 x &= - 16 12 \\ \Delta^3 x &= + 3 25 \\ \Delta^4 x &= - 34.\end{aligned}$$

Setzt man nun $n = \frac{6}{1} = \frac{1}{1}$, so erhält man für den vorhergehenden Ausdruck von x^n

$$\begin{aligned}x &\dots\dots\dots 15^{\circ} 5' 21'',0 \\ n \Delta x &\dots\dots\dots + 3 13 0,25 \\ \frac{n(n-1)}{1.2} \Delta^2 x &\dots\dots + 1 31,13 \\ \frac{n(n-1)(n-2)}{1.2.3} \Delta^3 x &\dots\dots + 11,21 \\ \frac{n(n-1)(n-2)(n-3)}{1.2.3.4} \Delta^4 x &\dots\dots + 1,28 \\ \hline \text{gesuchte Zahl } x^n &= 18^{\circ} 20' 4'',9.\end{aligned}$$

Bei physikalischen Versuchen oder Experimenten kommt oft der Fall vor, daß man die Resultate der einzelnen Beobachtungen nicht in gleichen Intervallen fortschreitend erhält, wie in den vorigen Beispielen. Gesetzt man hätte, um die Expansivkraft des Wasserdampfes zu bestimmen, folgende Beobachtungen angestellt:

für 0° Therm. centigr. fand man d. Expansivkraft	5,06 Millim.
+ 12°	10,71
+ 23	20,58
+ 38	47,58
+ 46	72,39
+ 60	144,66
+ 73	261,43
+ 86	449,26
+ 100	760,00

und man wollte aus diesen Angaben eine Tafel entwerfen, welche die Expansivkraft des Wasserdampfes für alle auf einander folgende Grade 1°, 2°, 3° . . . bis 100 des Thermometers gäbe. Zu diesem Zwecke würde man zuerst die vorhergehenden Zahlen in eine bestimmte Formel bringen, welche sie alle darstellt. Betrachtet man z. B. die Thermometergrade als die Abscissen x und die dazu gehörenden Expansivkräfte als

die Ordinaten y einer krummen Linie, so könnte man für diese Curve die Gleichung annehmen

$$y = a + bx + cx^2 + dx^3 + \dots \quad (IV)$$

und dann die Werthe der Größen $a, b, c \dots$ durch die vorhergehenden Beobachtungen bestimmen. Kennt man aber diese Werthe oder, mit andern Worten, kennt man die Gleichung (IV), durch welche alle vorhergehende Experimente über die Expansivkraft für $x = 0, 12, 23, 38$ u. s. w. dargestellt werden, so wird man dann in derselben Gleichung nur $x = 1, 2, 3 \dots$ setzen, um sofort auch die diesen Thermometergraden $1, 2, 3 \dots$ entsprechenden Expansivkräfte y zu finden. Nehmen wir an, um dieses durch dasselbe schon oben gegebene Beispiel deutlich zu machen, daß man durch solche Experimente folgende Zahlen gefunden habe:

x	y
1	2,30103
2	2,32222
3	2,34242
4	2,36173
5	2,38021.

Obschon nämlich hier die Größen x in gleichen Intervallen auf einander folgen, so ist doch das nun folgende Verfahren dasselbe auch für ungleiche Intervalle. Nimmt man also auch hier wieder die Gleichung an

$$y = a + bx + cx^2 + dx^3 + \dots,$$

so hat man, wenn man in ihr für x und y die correspondirenden Werthe substituirt, folgende vier Bedingungsgleichungen:

$$\begin{aligned} a + b + c + d &= 2,30103 \\ a + 2b + 4c + 8d &= 2,32222 \\ a + 3b + 9c + 27d &= 2,34242 \\ a + 4b + 16c + 64d &= 2,36173. \end{aligned}$$

Aus diesen letzten Gleichungen erhält man aber auf dem gewöhnlichen Wege der Elimination folgende Werthe der vier unbekannten Größen:

$$\begin{aligned} a &= 2,278740 \\ b &= 0,022868 \\ c &= -0,000595 \\ d &= 0,000017 \end{aligned}$$

so daß daher die gesuchte Gleichung (IV) folgende Gestalt haben wird:

$$y = 2,278740 \\ + 0,022868x \\ - 0,000595x^2 \\ + 0,000017x^3.$$

Setzt man in dieser Reihe $x=2,4$, so erhält man

$$\begin{array}{r} 2,278740 \\ 0,054883 \\ - 0,003427 \\ 0,000235 \\ \hline y = 2,330431 \end{array}$$

bis auf die vierte Decimalstelle incl. wie zuvor.

Diese beiden Methoden, die der Interpolation und die der Entwicklung einer allgemeinen Gleichung aus mehreren durch Beobachtungen gegebenen Resultaten, beziehen sich, wie man sieht, immer auf die Voraussetzung, daß die aus dem Ganzen zu entwickelnde Gleichung die oben (Gleichung IV.) aufgestellte Form habe

$$y = a + bx + cx^2 + dx^3 + \dots$$

und daß überdiß die letzten Glieder dieses Ausdrucks endlich so klein werden, daß man sie ohne merkbaren Fehler weglassen kann.

In den meisten Fällen mag auch diese Gleichung allerdings genügen, aber öfter wird man sie auch unzureichend finden. Es wird aber immer sehr viel daran gelegen seyn, ob man die Form der Reihe der Natur der Aufgabe gemäß richtig angenommen hat, weil man sonst unmögliche Resultate oder doch divergirende und unbrauchbare Reihen erhalten würde. Bezeichnet z. B. x die Tangente der Zenithdistanz eines Gestirns und y die dazu gehörende Refraction¹, und nimmt man zur Bestimmung der Refraction die obige Gleichung an

$$y = a + bx + cx^2 + dx^3 + \dots,$$

so würde man dadurch gleichsam voraussetzen, daß die Refraction y für eine negative Zenithdistanz nicht bloß in dem Zeichen, sondern auch in dem absoluten Werthe verschieden

1 S. Art. *Strahlenbrechung*. Bd. VIII. S. 1115.

sey von demjenigen y , welches man für dieselbe, aber positive Zenithdistanz erhalten würde, was offenbar unrichtig ist. Ueberdies wird man auch die ~~erste~~ Constante a weglassen oder gleich Null setzen, da x mit y zugleich verschwinden muß, so daß also die zu behandelnde Gleichung die Form haben muß

$$y = ax + bx^3 + cx^5 + \dots$$

Umgekehrt, wenn man z. B. den Cosinus eines Winkels x durch die folgende Reihe ausdrücken wollte:

$$\text{Cos. } x = a + bx + cx^2 + dx^3 + \dots,$$

so wird man sich viele unnütze Rechnungen ersparen, wenn man erwägt, daß der Cosinus eines positiven Winkels, in Beziehung auf Zeichen und Werth, gleich dem Cosinus desselben negativen Winkels, und daß überdies $\text{Cos. } 0 = 1$ ist, so daß man daher statt jener Gleichung die folgende angemessenere nehmen wird:

$$\text{Cos. } x = 1 + ax^2 + bx^4 + cx^6 + \dots$$

Bei astronomischen und physikalischen Beobachtungen kommt der Fall sehr oft vor, daß die aus den Beobachtungen erhaltenen Resultate eine Periodicität, eine Wiederkehr ihrer Werthe zeigen. In allen diesen Fällen wird man statt der obigen Gleichung (IV) vortheilhafter eine Gleichung von folgender Form wählen:

$$\begin{aligned} 1 = & a + b \text{ Cos. } \varphi + c \text{ Sin. } \varphi \\ & + b' \text{ Cos. } 2\varphi + c' \text{ Sin. } 2\varphi \\ & + b'' \text{ Cos. } 3\varphi + c'' \text{ Sin. } 3\varphi + \text{u. s. w.} \end{aligned}$$

Wählen wir, um diese oft vorkommende Aufgabe durch einen besondern Fall zu erläutern, die oben¹ mitgetheilten Erhöhungen über der Oberfläche der Erde, welche für die verschiedenen Tagesstunden einer Senkung des hunderttheiligen Thermometers von 1° entsprechen. Diese Beobachtungen sind bekanntlich von DE SAUSSURE auf dem Col de Géant angestellt worden. Stellen wir sie hier zuerst noch einmal zusammen.

¹ S. Art. Erde. Bd. III. S. 1011.

	Erhöhung	
Mittag oder	0 ^h	148 Meter
Abends	2	140
	4	142
	6	141
	8	143
	10	157
Mitternacht oder	12	171
Morgens	14	189
	16	210
	18	195
	20	180
	22	160

Die kleinste Erhöhung fällt demnach auf 2 Uhr Abends, wo es am wärmsten ist, und die größte auf 4 Uhr Morgens, wo es am kältesten zu seyn pflegt. Man bemerkt aber in den angeführten Zahlen die periodische Wiederkehr auf den ersten Blick. Um nun die Formel zu erhalten, durch welche sich diese Beobachtungen darstellen lassen, wollen wir die seit dem Mittag verflossene Zeit durch einen Winkel φ darstellen, der sich zu 360° verhält, wie diese Zeit selbst zu 24 Uhr, während r die zu diesem Winkel oder zu dieser Tageszeit gehörende Erhöhung über der Erdoberfläche ausdrückt.

Nimmt man bloß die ersten vier Glieder der vorigen Reihe oder setzt man

$$r = a + b \cos. \varphi + c \sin. \varphi + d. \cos. 2 \varphi,$$

so wird man, um die vier Größen a , b , c und d bequem zu bestimmen, aus den obigen Beobachtungen solche auswählen, die durch gleiche Zeitintervalle von einander getrennt sind. Nimmt man z. B. die vier Beobachtungen, für welche der Winkel $\varphi = 0^\circ, 90^\circ, 180^\circ$ und 270° ist, so hat man, wenn man die diesen vier Winkeln entsprechenden Werthe von r durch A , B , C und D bezeichnet, folgende Bedingungsgleichungen

$$\begin{aligned} A &= a + b + d, \\ B &= a + c - d, \\ C &= a - b + d, \\ D &= a - c - d, \end{aligned}$$

und daraus erhält man sofort

$$a = \frac{1}{4}(A + B + C + D)$$

$$b = \frac{1}{4}(A - C)$$

$$c = \frac{1}{4}(B - D)$$

$$d = \frac{1}{4}(A - B + C - D)$$

Aus der vorhergehenden Tabelle folgt aber
Meter

$$A = 149 \quad \text{für } 0^h$$

$$B = 141 \quad 6$$

$$C = 171 \quad 12$$

$$D = 195 \quad 18$$

also ist auch

$$a = + 163,75 \text{ Meter}$$

$$b = - 11,5$$

$$c = - 27,0$$

$$d = - 4,25$$

und sonach ist die gesuchte Gleichung

$$\begin{aligned} r = 163,75 & - 11,5 \cos. \varphi \\ & - 27,0 \sin. \varphi \\ & - 4,25 \cos. 2\varphi. \end{aligned}$$

Um zu sehn, ob durch diese Gleichung die obigen Beobachtungen DE SAUSSURE's dargestellt werden, suche man daraus die Erhöhung r für 10 Uhr, wo $\varphi = 150^\circ$ ist. Man findet durch die letzte Gleichung

$$r = 158,32,$$

während die Beobachtung 157 giebt, also nahe genug Rechnung mit Beobachtung übereinstimmend. Für eine grössere Harmonie würde man auch noch die Grössen in Rechnung nehmen, deren Factor

$$\sin. 2\varphi, \cos. 3\varphi, \sin. 3\varphi \text{ u. s. w. ist}^1.$$

L.

¹ Eine Fortsetzung und weitere Ausführung dieses Gegenstandes findet man in E. E. SCHMIDT's mathem. Geographie. Bd. II. S. 281 — 286, und LANZKY's Beiträge zur Mathematik. Bd. III.

Tachometer.

Bei physikalischen Untersuchungen kommt häufig Gelegenheit vor, die Geschwindigkeit gewisser Bewegungen zu messen, wozu man die erforderlichen Hilfsmittel nach den jedesmaligen Aufgaben wählen muß, die so verschieden sind, daß es nicht wohl einen allgemeinen Apparat, welcher für die Mehrzahl der Messungen, geschweige denn für alle genügend wäre, geben kann. Zu den Aufgaben dieser Art, um nur einige derselben zu nennen, gehört die Messung der einzelnen Pulsus bei SAVART's akustischen Versuchen¹, die Bestimmung der Umlaufszeit bei PLATEAU's Scheiben² und andere mehr. Mehrere für solche Messungen geeignete Apparate mögen wohl Tachometer (von *τάχος* die Geschwindigkeit) genannt worden seyn, ohne daß sie jedoch unter diesem Namen allgemeinere Bekantwerdung erhalten haben, welches näher zu untersuchen in das Gebiet der praktischen Maschinenlehre gehört. Hier mögen daher nur einige wenige und unter diesen zuerst dasjenige Tachometer erwähnt werden, welches BRYAN DOKKIN³ als ein allgemeines angegeben hat und wovon man allerdings unter den gehörigen Modificationen bei verschiedenen Maschinen zum Messen ihrer Geschwindigkeiten Gebrauch machen kann.

Dieses besteht aus einem Gefäße AB von Buchsbaumholz, welches mit einem aufgedrückten Deckel dd verschlossen ist fig. und in seiner Mitte das massive Stück ee enthält. In diesem 1. befindet sich die Glasröhre ff, welche mit der engeren, der Thermometeröhre kk, verbunden ist. Die weitere Glasröhre ff ist unten in eine feine Spitze s umgebogen, in welche das im Gefäße AB befindliche Quecksilber dringen kann und dann die bis ans Ende des Röhrchens kk reichende Weingeistsäule

1 S. Art. *Schall*. Bd. VIII. S. 503.

2 S. Art. *Gesicht*. Bd. IV. S. 767.

3 Transact. of the Soc. of Arts. T. XXVIII. Bibl. univ. T. XLVIII. p. 420. Ebendasselbe wird, ohne Angabe des Erfinders, beschrieben von Capt. KATKA in Cabinet Cyclopaedia. Mechan. p. 234. In England ist es überhaupt sehr bekannt und unter andern in Rux's Cyclopaedia Art. Tachometer beschrieben.

im Gleichgewichte erhält. Das Gefäß ist auf eine verticale, in den gehörigen Pfannen um ihre Axe leicht drehbare Spindel geschraubt, welche unten mit einem Würtel oder einer Rolle *pp* versehen ist. Um diese wird eine Schnur ohne Ende geschlungen, die zugleich mit einem Maschinentheile, dessen Geschwindigkeit man zu messen beabsichtigt, in Verbindung steht. Wird durch letzteren die Rolle mit einer gewissen Geschwindigkeit zum Umlaufen gebracht, so dreht sich auch die Spindel, das hölzerne Gefäß und mit diesem die Glasröhre um eine gemeinschaftliche verticale Axe, das Quecksilber im Gefäße hebt sich durch die erzeugte Schwungkraft, steigt gegen *mm* hin in die Höhe; es entweicht ein Theil desselben aus der Röhre *ff* durch die Oeffnung der Spitze; und der rothgefärbte Weingeist im Röhrchen *kk* sinkt nach und zeigt mittelst der auf der Scale befindlichen Grade die durch Versuche vorher ausgemittelte Geschwindigkeit. Zur Vermeidung des Schlotterns wird die Spitze des Röhrchens *kk* in eine Oeffnung am Ende des Armes *v* gesteckt, und der ganze Apparat ist auf einem an den gehörigen Stellen ausgeschnittenen Brete befestigt, welches auf einem hinlänglich massiven Klötzchen gestützt ist.

Nicht als allgemeines Tachometer, wohl aber als ein für viele Maschinen brauchbares, namentlich in Baumwollenspinnereien, wobei häufig die Geschwindigkeit innerhalb gewisser Grenzen erhalten werden muß, hat UHLHORN¹ ein nicht minder brauchbares Instrument angegeben und zugleich die Geschwindigkeits-Scale für bestimmte Dimensionen theoretisch bestimmt. Hier wird folgende kurze Beschreibung genügen, da es ohnehin ungleich bequemer ist, die im einzelnen Falle angemessenste Geschwindigkeit empirisch zu ermitteln. Das Fig. selbe besteht aus einem hinlänglich starken, an einem geeigneten Platze unbeweglich zu befestigenden Rahmen *ABCD*, zwischen dessen obern und untern Balken die Welle *EF* mit stählernen Spitzen in metallenen Pfannen um ihre verticale Axe leicht drehbar befestigt ist. Die Welle ist in der Mitte ihrer Länge so ausgeschnitten, wie die Figur zeigt, auch ist sie unterhalb dieses Einschnittes bis durch den untern Zapfen

¹ Der neuerfundene Tachometer oder Geschwindigkeitsmesser. Frankf. a. M. 1817.

in ihrer Axe durchbohrt. Oberhalb des Einschnittes ist der eiserne Arm K befestigt, in dessen Charniere bei b der Winkelhebel abc sich in verticaler Ebene drehn kann. Am untern Ende des Hebelarmes befindet sich eine eiserne Kugel c, am obern Ende hängt ein Draht, welcher in d mit einem Gelenke versehen ist¹, dann durch den untern Balken des Rahmens herabgeht und mit seinem untern Ende auf der Scale LM die Geschwindigkeiten in Zahlen zeigt, die UMLHONT für die von ihm gewählten Dimensionen berechnet hat und die man für abgeänderte Dimensionen gleichfalls berechnen oder empirisch ansuchen müßte. Die Scale befindet sich auf einem mit zwei Zapfen nn' im untern Balken des Rahmens eingelassenen Bretchen. Wird dann die Welle des Apparates vermittelt einer um die Rolle GH geschlungenen Schnur umgedreht, welche letztere mit demjenigen Theile der Maschine in Verbindung ist, deren Geschwindigkeit man messen will, so entfernt sich durch die Schwungkraft die Kugel c von ihrem Widerlager v und kommt mit dem andern Ende des Winkelhebels in die Lagen gh oder de, und das untere Ende des Drahtes f, welches beim Ruhen der Maschine auf 0 der Scale zeigt, geht bis zu den Geschwindigkeitszahlen 32, 52, 72 herab. Dem Ende des metallenen Armes b gegenüber ist ein mit seinem Ende p von der geometrischen Axe der Welle gleich weit abstehender metallener Arm befestigt, von welchem eine eiserne Stange pq von gleicher Länge mit bc und einer gleich schweren Kugel q herabgeht, die im Charniere p in verticaler Ebene gleichfalls beweglich ist, um beim Umschwingen der Kugel c das Gleichgewicht zu halten. Man übersieht bald, daß dieser Apparat ganz dem bekannten Regulator nachgebildet ist, den die Engländer und nach ihnen alle übrigen Völker bei Dampfmaschinen und sonstigen mechanischen Vorrichtungen einführen und welchen man Governor nennt.

M.

1 Bei der praktischen Ausführung würde es vorthellhafter seyn, zwischen a und d einen dem Radius ab zugehörigen Gradbogen anzubringen, über welchem sich das aus einer Kette bestehende obere Ende des Drahtes anlegte.

T a g.

Dies; jour; day. Tag, im eigentlichen Sinne des Worts, ist die Zeit einer vollständigen Umdrehung der Erde um ihre Axe. In *Sternzeit* ausgedrückt wird demnach der Tag volle 24 Stunden dieser Sternzeit enthalten, daher auch die so bestimmte Zeit der *Sterntag* genannt wird. Da aber die Astronomen, aus guten Gründen, alles in mittlerer Zeit auszudrücken pflegen, so entsteht zuerst die Frage, wie viel Stunden mittlerer Zeit dieser Sterntag enthält.

A. Sterntag und Sonnentag.

Das tropische Sonnenjahr hat der neuesten Bestimmung zufolge 365,242255 mittlere Tage. Ist also in die Bewegung der mittlern Sonne² während einer Stunde, d. h. während des 24sten Theils eines mittlern Tags, so hat man die Proportion

$$360^{\circ} : m^{\circ} = 365,242255 : \frac{1}{24}$$

oder es ist

$$m = \frac{15}{365,242255}$$

in Graden ausgedrückt, oder auch

$$m = \frac{1}{365,242255} = 0,0027379$$

in Stunden der mittlern Zeit ausgedrückt, immer 24 Stunden auf 360 Grade oder 1 Stunde auf 15 Grade gezählt. Diese letzte Bedeutung von m wollen wir im Folgenden beibehalten.

Ist für irgend einen Augenblick eines gegebenen Tags T die mittlere Zeit und t die diesem Augenblicke entsprechende Sternzeit, beide in Stunden und Theilen von Stunden ausgedrückt, und ist ferner S die Rectascension der mittlern Sonne für den mittlern Mittag dieses Tages, A aber die Rectascension dieser Sonne für den gegebenen Augenblick, so hat man

$$t = T + A$$

¹ S. Art. *Sonnenzeit*. Bd. VIII. S. 901.

² S. Art. *Mittlerer Planet*. Bd. VI. S. 2310.

und, da $A = S + mT$ ist,

$$t = S + T + mT \dots (I)$$

und dieses ist die einfache Gleichung, aus welcher man für jeden Augenblick die Sternzeit t finden kann, wenn die mittlere Zeit T gegeben ist, und umgekehrt, wie wir auch schon oben gefunden haben.

Aus derselben Gleichung (I) wird man auch das gesuchte Verhältniß des Sterntags und des mittlern Tags leicht ableiten. Ist nämlich für irgend einen Tag des Jahrs, im Augenblick des mittlern Mittags, die mittlere Sonne eben im Frühlingspuncte oder ist $S = 0$, so geht die vorhergehende Gleichung (I) in folgende über:

$$t = (1 + m) T \text{ oder } \frac{t}{T} = 1 + m$$

und in diesem letzten Ausdrucke bezeichnet also T den Bogen des Aequators, welchen die mittlere Sonne in derselben Zeit zurückgelegt hat, während welcher der Frühlingspunct den Bogen t zurücklegt.

Da nun bei einer im Kreise immer gleichförmigen Bewegung die in gleichen Zeiten zurückgelegten Bogen sich wie verkehrt die Umlaufzeiten verhalten, so hat man

$$\frac{\text{Mittl. Sonnentag}}{\text{Sterntag}} = \frac{t}{T} = 1 + m = 1,0027379 \dots (II)$$

und diese Gleichung (II) giebt das gesuchte Verhältniß der beiden Tage.

Ist also der Sterntag die Einheit, so ist

$$\text{Sonnentag} = 1,0027379 \text{ eines Sterntags}$$

oder, wenn man durch 86400 multiplicirt,

$$\begin{aligned} \text{Sonnentag} &= 86636'',55456 \\ &= 24^h 3' 56'',55456 \text{ Sternzeit.} \end{aligned}$$

Ist aber der Sonnentag die Einheit, so ist

$$\text{Sterntag} = \frac{1}{1,0027379} \text{ eines Sonnentags}$$

oder, wenn man wieder durch 86400 multiplicirt,

$$\begin{aligned} \text{Sterntag} &= 86164'',09133 \\ &= 23^h 56' 4'',09133 \text{ Sonnenzeit,} \end{aligned}$$

¹ S. Art. Sternzeit. Bd. VIII. S. 1045.

übereinstimmend mit dem, was oben für Sternzeit gefunden wurde.

Multiplirt man endlich die Gleichung (II) zu beiden Seiten durch 365,242255, so erhält man, da 365,242255 mittlere Tage gleich dem tropischen Jahre sind,

tropisches Jahr = 365,242255 (1 + m) Sterntage
oder, da

$$m = \frac{1}{365,242255}$$

ist,

tropisches Jahr = 366,242255 Sterntage,

d. h. das tropische Jahr enthält genau einen Sterntag mehr als dasselbe Jahr mittlere Sonnentage hat.

Der *Sterntag* ist daher die Zeit zwischen zwei nächsten Durchgängen irgend eines terrestrischen Meridians durch denselben Punct des Himmels, d. h., wie oben gesagt wurde, die Zeit der vollständigen Umdrehung der Erde um ihre Axe; der *mittlere Tag* ist die Zeit zwischen zwei nächsten Durchgängen eines terrestrischen Meridians durch den Mittelpunkt der mittlern Sonne; der *wahre Tag* (oder der eigentliche Sonnentag) ist die Zeit zwischen zwei nächsten Durchgängen eines solchen Meridians durch den Mittelpunkt der wahren Sonne.

Da die mittlere und wahre Sonne eine eigene Bewegung von West gen Ost hat und da sich die Erde in ihrer täglichen Rotation ebenfalls von West gen Ost bewegt, so muß der mittlere und wahre Sonnentag größer seyn als der Sterntag. Wenn nämlich der terrestrische Meridian zum zweiten Male durch denselben Punct des Himmels geht, in welchem bei seinem ersten Durchgange auch die Sonne gewesen ist, so wird dieser Meridian sich noch um einen Winkel weiter gen Ost drehen müssen, um auch die Sonne zum zweiten Male zu erreichen, weil diese Sonne indess selbst gegen Ost vorgeückt ist. In der That folgt aus dem Vorhergehenden, daß der Sonnentag 0^h 3' 56",55456 Sternzeit mehr hat als der Sterntag und daß im Gegentheile der Sterntag 0^h 3' 55",90867 mittlere Zeit weniger hat als der mittlere Tag. Wenn man daher eine nach mittlerer Zeit richtig gehende Uhr zu seinen Beobachtungen gebraucht, so wird jeder Fixstern in jedem Tage

um $0^h 3' 55'',90867$ mittlere Zeit früher durch den Meridian gehn, als er am vorhergehenden Tage durchging, während er im Gegentheile immer um dieselbe Sternzeit alle Tage des Jahres durch den Meridian geht. Hierin liegt eine der Ursachen, warum die neuern Astronomen sich durchgehends der Sternuhren bedienen. Man nennt diese Zeit von $0^h 3' 55'',90867$ die *tägliche Acceleration der Fixsterne*, und wir haben, da sie von häufigem Gebrauche in der praktischen Astronomie ist, bereits oben¹ eine Tafel für diese Acceleration gegeben.

Was endlich den oben erwähnten *wahren Sonnentag* betrifft, so ist seine Länge veränderlich, weil die Bewegung der wahren Sonne selbst veränderlich ist².

Noch unterscheidet man in allen Sprachen die eigene Bedeutung des Wortes *Tag*, sofern es der *Nacht* gegenübersteht, wobei *Tag* die Zeit der Gegenwart der Sonne über dem Horizonte, also die Zeit bezeichnet, die von dem Aufgange der Sonne für einen bestimmten Ort der Erde bis zu ihrem Untergange vergeht. Schon MACROBIUS und mit ihm viele neuere Schriftsteller nannten diese Zeit der Gegenwart der Sonne den *natürlichen Tag* zum Unterschiede von der oben betrachteten Zeit der ganzen Rotation der Erde, welche der *künstliche Tag* hieß. Andere aber, wie z. B. die französischen Encyklopädisten, haben diese zwei Worte in ganz entgegengesetzter Bedeutung genommen. Man muß es sonderbar finden, daß keine Sprache zwei so wesentlich verschiedene Begriffe auch durch zwei verschiedene Worte bezeichnet.

B. Eintheilung des Tags.

Die Eintheilung des Tags in 24 Stunden findet man schon im grauen Alterthume, bei den ältesten Juden, von denen wir noch schriftliche Nachrichten haben, und bei den Babyloniern, wie MACROBIUS erzählt. Dieser Schriftsteller des vierten Jahrhunderts sagt, daß die Babylonier ihren Tag mit dem Aufgange der Sonne anfangen und dann bis zum nächsten Aufgange 24 gleiche Stunden gezählt haben. Die Juden, Griechen und Römer aber theilten den natürlichen Tag

¹ S. Art. Sternzeit. Bd. VIII. S. 1048.

² S. Art. Sonnenzeit. Bd. VIII. S. 913.

in 12 und die Nacht ebenso in 12 gleiche Theile. Alle diese Stunden waren daher in verschiedenen Jahreszeiten auch von verschiedener Länge, da die Tage selbst im Sommer und Winter verschiedene Länge haben.

Die Juden und die Römer unterschieden bei dem natürlichen Tage (der Zeit vom Auf- bis zum Untergange der Sonne) vorzüglich vier Epochen, die sie *Primas*, *Tertias*, *Sextas* und *Nonas* nannten. Die Prime fing mit Sonnenaufgang an, die Terz hatte drei Stunden später statt, die Sext fiel auf den Mittag und die None hatte um drei Uhr nach Mittag, d. h. um drei Uhr vor dem Untergange der Sonne statt. Das sogenannte Brevier der römischen Kirche behält diese Benennungen bis auf unsere Tage bei.

Während so die genannten Völker, die Indier und Perser und beinahe der ganze Orient den Tag mit Sonnenaufgang begannen, fingen ihn die Athenienser, die späteren Juden und selbst noch heutzutage die Italiener mit dem Untergange der Sonne an. Die Letztern beginnen ihren Tag eigentlich eine halbe oder dreiviertel Stunde nach Sonnenuntergang und zählen dann 24 Stunden bis zum nächsten Untergang fort. Auch jene Eintheilung des natürlichen Tags in 12 Stunden scheint sich im Mittelalter in Europa sehr verbreitet zu haben. Der Jesuit und Astronom RICCIOLI, der 1671 starb, will diese sonderbare und ungeschickte Eintheilung noch in Majorca und in Nürnberg gefunden haben.

HIPPARCH und PROLEMÄUS fangen ihre Tage zu 24 Stunden mit der Mitternacht an, in Uebereinstimmung mit dem jetzt in ganz Europa eingeführten bürgerlichen Gebrauche, daher auch diese Stunden, zum Unterschiede von den früher erwähnten, *europäische Stunden* genannt werden. Die heutigen Astronomen fangen ihre Tage von Mittag an und zählen bis zu dem nächsten Mittag 24 gleiche Stunden. Die Franzosen zur Zeit ihrer Revolution wollten sich dem erwähnten bürgerlichen Gebrauche fügen, allein die Astronomen der andern Länder blieben bei ihrer Sitte stehn, und nun rechnet die *Connaissance des temps* die Tage selbst wieder vom Mittag. Diese doppelte Art zu zählen hat schon zu manchen Irrungen, z. B. bei der Angabe der Finsternisse und anderer Erscheinungen, in unsern Kalendern Veranlassung gegeben. Folgende kleine Tafel giebt das Verhältniß zwischen der astronomischen

gott, den Mars der alten Deutschen, bezeichnet, da dieser Gott im Angelsächsischen *Thas* hieß, daher auch derselbe Tag im Oberdeutschen bei dem gemeinen Volke noch jetzt *Erichstag* oder *Ertag* heißt, weil da der Kriegergott *Erich* genannt wurde. Ebenso ist der *Donnerstag* (englisch *Thursday*) der Tag des Donnergottes *Thur*, des nordischen Jupiters, *Freitag* (engl. *Friday*) soll seine Benennung von *Frya*, der nordischen Venus, erhalten haben. Die übrigen Benennungen der Wochentage, Sonntag, Montag, Mittwoch und Samstag oder Sonnabend, sind für sich klar. Das Wort *Woche* selbst aber soll aus dem gothischem *Wika* entstanden seyn, das bei *Ulfilas* Ordnung oder regelmäßiger Wechsel bedeutet.

Diese *Woche* von sieben Tagen findet sich schon in dem grauesten Alterthum. Durch alle Verheerungen, welche Elementarereignisse, weitverbreitete Krankheiten, Völkerwanderungen, Kreuzzüge und Kriege aller Art unter den Nationen der Vor- und Mitwelt verbreitet haben, selbst durch die Unordnungen, welche die Zeitrechnungen der ältern Völkerschaften unseres Erdbodens erlitten haben, windet sich die *Woche*, diese heilige, unantastbare Periode von sieben Tagen, in ununterbrochener Folge, gleich einem diamantenen Bande, durch die ganze Geschichte der Menschheit. Die Juden feierten in ihren ersten Zeiten schon jeden siebenten Tag, welcher dem Herrn und der Ruhe geweiht war, und ihnen gingen wahrscheinlich schon die ältesten uns bekannten Völker des Orients voraus¹. Noch GARCILASO DE VEGA trafen die Eroberer von Südamerika diese Periode auch bei den Peruanern im allgemeinen Gebrauche. Ohne Zweifel haben die Phasen des Mondes dazu die erste Veranlassung gegeben, da sie sehr nahe alle 4mal 7 oder alle 28 Tage sich erneuern. (Die synodische Revolution des Mondes² beträgt eigentlich 29,53058 Tage.)

D. Schalttage.

Im Artikel *Jahr* S. 668 wurde bereits nach IDELER ein Grund angegeben, warum der Schalttag unseres Kalenders auf den 24sten Februar folgt, der aber nicht ganz deutlich ist,

¹ Mém. de l'Académie des Inscript. T. IV. p. 65.

² S. Art. Mond. Bd. VI. S. 2346.

daher wir hier darüber noch Nachfolgendes bemerken. Schon der römische König NUMA führte bekanntlich 700 Jahre vor Chr. G. eine wesentliche Verbesserung des zu seiner Zeit noch sehr unvollkommenen römischen Kalenders ein. Zu den zehn vor ihm gebräuchlichen Monaten von 30 oder 31 Tagen fügte er noch zwei Monate hinzu, den *Januar*, den er zu Anfang und den *Februar*, den er zu Ende seines neuen Jahres stellte. Im Jahre 450 vor Chr. G. versetzten die Decemviri diesen Monat Februar und stellten ihn unmittelbar nach dem Januar, um dadurch ihre Amtszeit zu verlängern. Dadurch wird die Stelle OVID's¹ erklärt:

*Qui sequitur Fanum, veteris fuit ultimus anni;
Tu quoque sacrorum, Termine, finis eras.*

Dieselben Verse zeigen aber zugleich, warum der Schalttag nicht am Ende des Februars, sondern auf den 24sten dieses Monats verlegt worden ist. Am 23sten Februar nämlich oder, wie dieser Tag im römischen Kalender hieß, am VIIten *Calendas Martii* wurde das Fest des Grenzgottes *Terminus* gefeiert, und da der Februar früher der letzte Monat des Jahres und dieses Fest das letzte Fest des Jahres war, so wurde der Schalttag auf den 24sten Februar oder auf den Tag verlegt, der unmittelbar hinter den letzten Festtag des Jahres fiel. Nach JULIUS CAESAR, der diese Veränderung des Kalenders im J. 45 vor Chr. G. einführte, war der 24ste Februar oder der sogenannte VI. *Calendas Martii*, der dem Andenken der Vertreibung des Königs TARQUINIUS gewidmet war, in den Schaltjahren zum 25sten Februar geworden, und dann wurde der neue 24ste, oder der eigentliche Schalttag, der *bis sextus Calendas Martii* genannt, und daher kommt die Benennung des *Annus bissextilis* für das Schaltjahr. Demnach hat dieser 24ste Februar schon ein nahe zweitausendjähriges Recht auf den Schalttag, daher er auch vom letzten Kalenderreformer, GREGOR XIII., als der Schalttag beibehalten worden ist, wie denn auch die Bulle, wodurch derselbe seinen reformirten Kalender einführte, vom 24sten Februar 1582 datirt ist.

¹ Fastorum L. II. v. 49.

E. Beständigkeit der Erdaxe.

Unsere ganze Astronomie beruht auf zwei Voraussetzungen: I. daß die Rotationsaxe der Erde stets durch dieselben Punkte der Erdoberfläche geht und II. daß die Rotation der Erde um diese Axe gleichförmig und für alle Zeiten von derselben Dauer ist... Diese Dauer oder die Länge des Tags ist nämlich in letzter Instanz das Etalon aller unserer Zeitmessungen, und es ist daher von der größten Wichtigkeit für den rechnenden, sowohl, als auch für den beobachtenden Astronomen, dieses Etalon und alle die Veränderungen, denen es vielleicht unterworfen seyn kann, genau zu kennen. Die Axe der Erde bewegt sich vermöge der Präcession¹ um die hier als ruhend vorausgesetzte Axe der Ekliptik und überdies noch, um diese ihre mittlere Lage vermöge der Nutation². Bei dieser doppelten Bewegung dieser Axe wäre es daher nicht unerwartet, sie auch noch in Beziehung auf die Oberfläche der Erde selbst beweglich zu finden. Allein seit der Zeit, als man das Fernrohr bei den astronomischen Instrumenten gehörig anzubringen gelernt hat, d. h. seit der Zeit, als man die Polhöhen (oder die geographischen Breiten) der Beobachtungsorte auf der Erde mit größerer Genauigkeit zu bestimmen im Stande war, hat man für jeden dieser Orte die Entfernung des Pols des Aequators vom Zenithe des Beobachters immer constant und unveränderlich gefunden. Wenigstens sind die Aenderungen, die man bei den verschiedenen Sternwarten Europa's in ihren Polhöhen bemerkt hat, nicht größer als die Fehler, die man mit den nach und nach verbesserten Instrumenten, aller Wahrscheinlichkeit nach, begehrn konnte. Es scheint daher außer Zweifel zu seyn, daß diese Axe immer sehr nahe durch dieselben Punkte der Oberfläche der Erde gegangen ist und daß die Voraussetzung einer vollkommenen Unveränderlichkeit der Lage dieser Axe als erlaubt angesehen werden kann.

Man hat aber auch diese Unveränderlichkeit der Erdaxe auf theoretischem Wege zu beweisen gesucht. Da die Dichte des Meeres nur nahe den fünften Theil der mittleren Dichte der Erde beträgt, so wird dieses Meer, obschon es den größ-

1 S. Art. *Vorrücken der Nachtgleichen*.

2 S. Art. *Nutation*. Bd. VII. S. 269.

ten Theil der Erdoberfläche bei verhältnißmäßig sehr geringer Tiefe bedeckt, nur einen geringen Einfluß haben auf diejenige Gestalt der Erde, die man aus den Meridianmessungen, aus den Pendelbeobachtungen und aus den zwei bekannten Störungsgleichungen des Mondes in Länge und Breite gefunden hat. Nach LAPLACE¹ folgt aus beiden großen Meridianmessungen, die man in Frankreich und am Aequator angestellt hat, die Abplattung

$$\frac{a-b}{b} = \frac{1}{308}$$

und aus den erwähnten beiden Störungen des Mondes, zu deren Bestimmung BOUVARD, BÜRE und BURCKHARDT mehreren Tausende von Mondbeobachtungen berechnet haben, erhält man

$$\frac{a-b}{b} = \frac{1}{306}$$

wo a und b die halbe große und kleine Axe des Erdsphäroids bezeichnen.

Was die erwähnte geringe Tiefe des Oceans betrifft, so suchte sich LAPLACE davon auf folgende Art zu überzeugen. Wenn man sich die Erde ganz ohne Meer als einen festen Körper vorstellt und dann annimmt, daß die ganze Oberfläche derselben flüssig wird und zugleich im Gleichgewichte bleibt, so erhält man, durch Anwendung der Rechnung auf diese Voraussetzungen, die Abplattung der Erde durch das bekannte *Theorem CLAIRAUT's*² gleich $\frac{1}{10}$, also sehr nahe wie-

1 Mécanique céleste. T. V.

2 CLAIRAUT hat in seinem berühmten Werke: *Théorie de la figure de la terre*. Paris 1743. folgende Gleichung aufgestellt:

$$\delta = \frac{1}{2} \Theta - 2\omega,$$

wo δ die Abplattung des Erdsphäroids, Θ das Verhältniß der Centrifugalkraft zur Schwere am Aequator und 2ω den Unterschied der Schwere am Pol und am Aequator, die erste als Einheit angenommen, bezeichnet.

Diese Gleichung hängt auf eine merkwürdige Art mit dem allgemeinen Ausdruck der *Länge des Secundenpendels* zusammen. Nimmt man nämlich wieder die Erde ringsum als von einem im Gleichgewichte stehenden Ocean bedeckt an, so hat LAPLACE in seiner *Méc. céleste* gezeigt, daß dann für jeden Ort der Oberfläche der Erde die Veränderung der Länge des Secundenpendels dem Cosinus der dop-

der denselben Werth. Dieser geringe Unterschied der so auf theoretischem Wege gefundenen *Abplattung* von jener, die durch Meridianmessungen, durch Pendellängen und durch Mondbeobachtungen bestimmt worden ist, zeigt, daß die Gestalt unserer Erde nahe diejenige ist, die einer ebenso großen Masse, aber ringsum von einer Flüssigkeit bedeckt, entspricht, deren Theile alle unter einander im Gleichgewichte sind. Daraus,

pelten Polhöhe dieses Orts proportionirt ist. Ist daher l die Länge des Secundenpendels für die Breite φ und l' diese Länge für die Breite von 45 Graden, so hat man

$$l = l' (1 - A \cos. 2\varphi),$$

wo A eine constante GröÙe bezeichnet. Um diese GröÙe A zu bestimmen, hat man für den Aequator, wo $\varphi = 0$ ist,

$$l = l' (1 - A)$$

und für den Pol, wo $\varphi = 90^\circ$ ist,

$$l = l' (1 + A).$$

Eliminiert man aus den beiden letzten Gleichungen die GröÙe l , so erhält man

$$A = \frac{l'' - l'}{l'' + l'}$$

oder nahe, da l'' von l' nur wenig verschieden ist,

$$A \approx \frac{l'' - l'}{2l'}.$$

Da aber überhaupt die Länge des Secundenpendels für jeden Ort der Erde der Schwere in diesem Orte proportional ist, so ist $2A$ der Unterschied der Schwere am Pol und am Aequator, die erste als Einheit genommen, das heißt, die GröÙe A ist mit der vorhergehenden ω identisch. Wir haben demnach für den allgemeinen Ausdruck des Secundenpendels

$$l = l' (1 - \omega \cos. 2\varphi).$$

Nun ist die Verminderung der Schwere am Aequator der Erde, die durch die Rotationserselben entsteht, oder es ist $\Theta = \frac{1}{2} \frac{v^2}{r}$ (s. Art. *Centralbewegung* Bd. II, S. 64, wenn man in der dort angeführten Gleichung

$$\Theta = \frac{2\pi^2 r}{g T^2},$$

die GröÙe $g = 4,90448$ Meter, $T = 86164,09$ für den Sterntag und $2\pi r = 40$ Millionen Meter für den Umkreis der Erde setzt). Nimmt man endlich die Abplattung der Erde in runder Zahl $\delta = \frac{1}{230}$, so findet man durch CLAIRAUT's Gleichung

$$\omega = \frac{1}{2} r - \frac{1}{2} \delta = 0,00266,$$

also auch für den allgemeinen Ausdruck der Pendellänge

$$l = l' (1 - 0,00266 \cos. 2\varphi),$$

sehr nahe mit demjenigen übereinstimmend, den Poisson *Traité de Mécanique* Vol. I. p. 867. Zweite Aufl. gegeben hat.

so wie auch aus der großen Menge des Festlands und der Inseln, die das Meer trocken gelegt hat, folgt mit hoher Wahrscheinlichkeit, daß die Tiefe dieses Meeres nicht sehr groß seyn kann und daß diese mittlere Tiefe des Weltmeeres nahe gleich der mittlern Höhe des Continents mit seinen Bergen über dem Spiegel des Meers ist, d. h. daß sie nahe 3600 Par. Fufs betragen mag. Diese Tiefe ist aber nur der 20ste Theil des Unterschieds der beiden Halbkugeln der Erde, welcher letztere über 61000 Par. Fufs oder nahe $2\frac{1}{2}$ geogr. Meilen beträgt. Allerdings können sich auf dem Boden des Meers ebenso viele und ebenso tiefe Höhlen befinden, als das Festland nebst der zahlreichen Inseln der Erde hohe Berge auf seinem Rücken enthält. Aber auch diese Höhlen können in Beziehung auf die gegenwärtige Untersuchung keinen wesentlichen Unterschied begründen, um so weniger, als sie durch die Ablagerung der Flüsse und durch die Ueberreste der Seethiere, welche die Strömungen in diese Höhlen zusammenführen, allmählig mehr und mehr wieder ausgefüllt werden müssen.

Dieses Resultat einer gegen den Halbmesser der Erde nur äußerst geringen Tiefe des Oceans ist für die Naturgeschichte und besonders für die Geologie von der größten Wichtigkeit. Die Oberfläche unserer Erde und die obersten Schichten, die wir von ihrer Bedeckung kennen gelernt haben, zeigen uns zahlreiche Spuren von Ueberschwemmungen, die in der Vorzeit das Festland getroffen haben müssen. Wahrscheinlich sind in den Zeiten, von welchen der Anfang unsrer Menschengeschichte noch weit entfernt ist, sehr große Strecken der Erde durch gewaltsame Schwankungen des Weltmeeres abwechselnd überschwemmt und wieder trocken gelegt worden. Durch ein solches Sinken oder Zurücktretten des Meeres mußten aber stets um so größere Strecken des Continents trocken gelegt werden, je geringer die Tiefe des Meeres ist, und da in der That so ein großer Theil der Erde trocken geworden ist, so konnte jene Tiefe des Meeres zu allen Zeiten auch nur gering gewesen seyn und so konnten also auch diese Schwankungen des Meeres, so verderblich sie auch für die Pflanzen- und Thierwelt der Vorzeit seyn mochten, für die eigentliche Gestalt der Erde im Großen nur unbedeutend seyn. Demnach müssen auch alle Hypothesen der Geologen, die eine große und gewaltsame Versetzung der Pole auf der Erde voraussetzen,

ist untrüglich mit dem bisher-Gesagten angesehen werden. Durch eine solche Hypothese hat man z. B. die Elephantenreste erklären wollen, die ganz mit Eis umzogen, an den Gestaden des Eismers in Sibirien gefunden worden sind. Diese Thiere, sagt man, die nur in warmen Klimaten wohnten, können dort nicht gelebt haben, wenn nicht auch jene Gegenden den heißen Zone angehört, d. h. wenn nicht die Pole der Erde zu vor Zeit ganz andern Punkten ihrer Oberfläche, als in unsern Tagen, entsprochen haben. Allein es ist jetzt allgemein bekannt, daß die borstenartige und dichte Welle, mit welcher die Haut des Mammut bedeckt war, eine von den Elephanten verschiedene Thierart bezeichnet, die eben wegen dieser dichten Decke in jenen auch damals schon kalten Gegenden sehr wohl wohnen konnte.

Welches ist aber die Kraft, welche den Schichten unserer Erde ihre sphäroidische Gestalt und die Zunahme ihrer Dichtigkeit mit ihrem Fortschreiten gegen den Mittelpunkt der Erde gegeben hat? Welches ist die Kraft, die diese Schichten so regelmäßig um ihren Kern, um ihren gemeinschaftlichen Mittelpunkt, gelagert und die der Oberfläche dieser Erde genau diejenige Form gegeben hat, die sie, wenn sie bei ihrer ersten Entstehung flüssig und im Gleichgewichte gewesen wäre, hätte annehmen müssen?

Wenn die verschiedenen Substanzen, aus welchen die Erde besteht, im Anfange durch die Wirkung einer sehr großen Hitze in flüssigen Zustande waren, so mußten die dichteren Theile dieser Masse gegen den Mittelpunkt der Erde sich ansammeln und die ganze Masse mußte den Grundsätzen der Dynamik gemäß eine kugelförmige Gestalt annehmen, wenn die Oberfläche desselben im Gleichgewichte bleiben sollte. Aber selbst wenn die ganze Masse der Erde im chemischen Sinne des Worts homogen oder bloß aus einer einzigen Substanz geformt wäre, so würde sich das Resultat dasselbe seyn. Denn auch dann würde das große Gewicht der obern Schichten die Dichtigkeit der untern durch ihren gewaltigen Druck vergrößert haben und das Gleichgewicht würde auch hier nur bei der elliptischen Gestalt der ganzen Masse möglich gewesen seyn. Die Geometer, welche bisher mit der analytischen Untersuchung dieses schwierigen Gegenstandes beschäftigt haben, CLAIRAUT, D'ALEMBERT, LAPLACE, LAGRANGE, LEGENDRE und LAPLACE, haben

auf diese Compressibilität der Massen keine Rücksicht genommen, so sehr auch schon DANIEL BERNOULLI in seiner berühmten Preisschrift von der Ebbe und Fluth des Meeres darauf aufmerksam zu machen gesucht hat. Erst LAPLACE ist in fünften Bande seiner Mechanik des Himmels wieder auf die umständliche Discussion dieses Gegenstandes zurückgekommen¹, aber er mußte dabei von einer Hypothese ausgehn, deren Wahrheit noch nicht durch Beobachtungen bestätigt werden konnte. Bei allen gasförmigen Körpern verhält sich nämlich, nach einem bereits vollkommen constatirten und allgemein bekannten Gesetze, die Dichtigkeit wie ihre Compression, solange die Temperatur sich nicht ändert. Bezeichnet daher p den Druck und δ die Dichte eines luftförmigen Körpers, so hat man die Gleichung

$$\frac{\partial p}{\partial \delta} = C,$$

wo C eine constante Größe bezeichnet. Allein dieses einfache Gesetz scheint bei den flüssigen (tropfbaren) und bei den festen Körpern nicht mehr statt zu haben. Es ist am natürlichsten, anzunehmen, daß diese beiden Körperarten der Compression um so mehr widerstehn, je größer der auf ihnen lastende Druck ist. Dieses scheint auch den bisher angestellten Erfahrungen gemäß zu seyn. Man wird also hier die Gleichung

$$\frac{\partial p}{\partial \delta} = C \cdot \delta^m$$

annehmen müssen, wo m irgend eine positive Zahl, die größer als die Einheit ist, bezeichnet. LAPLACE nahm, da wir doch über den eigentlichen Werth dieses Exponenten m noch ungewiß sind, einstweilen $m = 1$ an, weil dadurch die bisherigen Experimente über die Compressibilität der tropfbaren und der festen Körper mit hinlänglicher Genauigkeit dargestellt werden und weil endlich auch diese Annahme die bisher gehörenden Berechnungen ungemein erleichtert.

Um aber nach dieser kleinen Digression wieder zu den theoretischen Beweisen, die man für die Unveränderlichkeit der Lage der Weltaxe gefunden hat, zurückzugehen, so ist aus der Dynamik bekannt², daß jeder feste Körper drei sogenannte

¹ Mécanique céleste. Liv. XI.

² 8. Art. Aendrerung. Bd. I. S. 665.

Hauptaxen hat, die auf einander senkrecht stehn und um die sich der Körper frei und gleichförmig drehn kann. Es entsteht nun die Frage, ob diese merkwürdige Eigenschaft auch der Erde zukommen kann, da diese in ihrer Oberfläche zum größten Theile mit einer Flüssigkeit, mit dem Meere, bedeckt ist? Für diesen Fall verbinden sich die Bedingungen der Hauptaxen mit denen des Gleichgewichts einer flüssigen Masse, und wenn die Lage jener Axen geändert wird, so wird auch die ganze Gestalt der Erde eine Aenderung erleiden. Es wäre aber möglich, daß unter allen Aenderungen auch eine solche wäre, für welche die Rotationsaxe sowohl, als auch das Gleichgewicht des Meeres unveränderlich bliebe. LAPLACE¹ hat durch seine Analyse gefunden, daß ein solcher Fall in der That besteht und daß dazu bloß erfordert wird, daß die fixe, reie Rotationsaxe der Erde sehr nahe durch den Schwerpunkt des Erdsphäroids gehe. Die Irregularität des Meeresbodens, seiner Tiefe und seiner Begrenzung an den Ufern läßt zwar hier keine strenge Rechnung zu, aber es genügt, die bloße Möglichkeit eines solchen Falles gezeigt zu haben. LAPLACE zeigt an dem angeführten Orte durch die Kraft seiner Analyse, daß eine solche durch den gemeinschaftlichen Schwerpunkt der festen Erde und des Meeres gehende freie Rotationsaxe immer möglich ist, und er giebt ebendasselbst die Gleichungen, welche die Lage dieser Axe bestimmen. Demnach macht der die Erde größtentheils bedeckende Ocean die Existenz einer in ihrer Lage unveränderlichen Rotationsaxe dieser Erde nicht nur nicht unmöglich, sondern derselbe Ocean wird überdies, durch die große Beweglichkeit seiner Theile und durch den Widerstand, den die Schwankungen dieser großen flüssigen Masse erleiden, derselben Axe auch dann noch ihre feste Lage sichern können, wenn äußere Einwirkungen, z. B. der Vorübergang eines Kometen in einer großen Nähe, dieses Gleichgewicht zu stören suchen sollten.

Wenn aber auch das Meer mit seinen immerwährenden Fluctuationen die Lage der Rotationsaxe der Erde, weit entfernt, sie zu stören, vielmehr vor allen äußern Störungen zu sichern scheint, wie verhält es sich mit dem Einflusse, welchen die Explosionen der Vulcane, welchen unsere Erdbeben, bestän-

1 Mécanique céleste. Liv. XI. p. 67.

dige Winde, große Meeresströmungen u. s. w. auf die Lage jener Axe ausüben können? Auch dieses hat LAPLACE schon in dem fünften Theile seiner Mechanik des Himmels untersucht. Durch Anwendung des bekannten Principes der Mechanik von der Erhaltung der Flächen fand er, daß der Einfluß aller dieser Störungen auf die Lage der Erdaxe sowohl, als auch auf die Dauer des Tages ganz unmerklich ist. Nur wenn durch Zusammenwirkung der erwähnten Ursachen sehr beträchtliche Erdmassen auf bedeutende Entfernungen verrückt, wenn z. B. ganze Gebirge mehrere Meilen auf der Oberfläche der Erde versetzt werden könnten, dann erst würde eine Besorgniß jener Art statt finden können. Allein von solchen Ereignissen haben wir, so weit unsere Geschichte zurück reicht, keine Spuren aufzuweisen. Alles vereinigt sich daher, die Lage der Rotationsaxe der Erde, in Beziehung auf ihre Oberfläche, als constant und für alle Zeiten unveränderlich anzunehmen.

Zur bessern Einsicht dieses wichtigen Gegenstandes überblicken wir noch einmal im Zusammenhange die verschiedenen Verhältnisse, in welchen sich diese Rotationsaxe der Erde in Beziehung auf die Erde selbst und auf den sie umgebenden Himmel befindet. Wenn diese Erde eine homogene oder auch nur eine aus sehr dünnen concentrischen Schichten bestehende Kugel ist, deren Elemente alle sich unter einander im verkehrten Quadrate ihrer gegenseitigen Entfernungen anziehen und zugleich in demselben Verhältnisse von anderen ruhenden oder bewegten äußern Körpern angezogen werden, so wird die Resultante aller dieser Kräfte immer dieselbe seyn, als wenn die Masse dieser ganzen Erde in ihrem Mittelpuncte vereinigt wäre, weil nämlich für diesen Fall jede dieser Kräfte gleich und entgegengesetzt der Reaction der Kugel auf denjenigen Punct seyn wird, von welchem diese Kraft kommt. Dann wird also dieser Schwerpunct der Erde wie ein freistehender, isolirter Punct, der gegebenen Anziehungen und Abstossungen unterworfen ist, sich bewegen und die Rotation der Erde wird von allen diesen Kräften unabhängig und dieselbe seyn, als wenn der Schwerpunct der Erde in Ruhe bliebe, so daß also für den genannten Fall die zwei Bewegungen der Erde, die der Translation um die Sonne und die der Rotation um ihre eigene Axe, von einander ganz unabhängig seyn würden.

Wenn man also von der Abplattung der Erde oder der erwähnten concentrischen Schichten derselben abstrahirt, d. h. wenn man die Erde als eine vollkommene Kugel annimmt, deren Dichte entweder constant oder nach einem gewissen Gesetze mit der Entfernung ihrer Elemente vom Mittelpunkte veränderlich ist, so wird sie sich immer gleichförmig und mit derselben Geschwindigkeit um einen ihrer Durchmesser drehn, welcher Durchmesser immer derselbe bleibt, und zu gleicher Zeit wird die elliptische Bewegung ihres Schwerpunkts um die Sonne zwar noch durch die andern Planeten gestört werden, aber doch von der Bewegung ihrer Rotation gänzlich unabhängig seyn. Nicht so bei der an ihren Polen abgeplatteten Erde, wenn sie die Gestalt eines Körpers hat, welcher durch die Umdrehung einer Ellipse um ihre kleine Axe entstanden ist. Denn wenn im Anfange der Bewegung der Erde ihre Rotationsaxe mit jener kleinen Axe der Ellipse nicht ganz genau zusammengefallen ist, so wird diese Rotationsaxe um jene elliptische Axe in Schwankungen gerathen und eben deshalb der Oberfläche der Erde bald in diesen, bald in jenen Puncten begegnen. Dann würden also die zwei Pole des Aequators auf der Oberfläche der Erde hin und wieder gehn und die geographischen Breiten (Polhöhen) der verschiedenen Orte dieser Oberflächen würden immerwährenden Veränderungen unterworfen seyn. Die *Größe (Amplitude)* dieser Schwankungen der Pole würden willkürlich seyn, die *Dauer* derselben aber würde von den Differenzen abhängen, welche die Momente der Trägheit der Erde unter sich haben¹. Nach diesen bei unserer Erde statt habenden Momenten würde die erwähnte Dauer jener Oscillationen der Pole nahe ein Jahr betragen oder die periodischen Schwankungen der Polhöhen würden nahe mit jedem Jahre wiederkehren und ihre Anomalieen würden in jedem Monate dieselben seyn. Allein die schärfsten astronomischen Beobachtungen der neuesten Zeit haben uns keine solchen Aenderungen der Polhöhen bemerken lassen. Man muß daher schließen, daß diese Schwankungen, wenn sie je in der Vorzeit existirt haben, ursprünglich sehr klein gewesen und mit der Zeit ganz unmerklich geworden seyn müssen. Es bleiben demnach jetzt nur noch jene stetig fortwirkenden äußern

¹ Vergl. *Moment*. Bd. VI. S. 2332.

Kräfte, übrig,, die von der Attraction der Sonne, des Mondes und der Planeten auf das Sphäroid der Erde wirken, und diese allein werden die *Richtung der Erdaxe*, nicht in Beziehung auf die Oberfläche der Erde, wohl aber in Beziehung auf die fixen Gestirne des Himmels noch einer Aenderung unterworfen können. In der That enthalten diese Anziehungen einen, obschon in Beziehung auf die Anziehung dieser Körper, die sie gegen die ganze Erde ausüben, sehr geringen Theil, dessen mittlere Richtung nicht durch den Schwerpunkt der abgeplatteten Erde geht, und dieser Theil ist es, der jene Veränderungen der Lage der Erdaxe hervorbringt, die unter der Benennung der *Präcession der Nachtgleichen* und der *Nutationen* bekannt sind¹.

F. Beständigkeit des Tages.

In der erwähnten Abhandlung von Poisson findet man auch die theoretischen, aus der analytischen Mechanik hervorgehenden Gründe für die Unveränderlichkeit des *Sterntags*, woraus dann sofort folgt, daß auch der *mittlere Sonnentag* unveränderlich oder doch nur ganz unmerkbar secularen Variationen unterworfen ist. Allein ohne uns hier in die Tiefen jener complicirten Berechnungen einzulassen, werden wir uns auf einem andern, einfacheren Wege von dieser wichtigen Wahrheit, worauf unsere ganze Astronomie als auf einer Basis ruht, mit nicht minderer Schärfe zu überzeugen suchen.

Wenn man zwei nächstfolgende Durchgänge eines Fixsterns durch den Meridian beobachtet und wenn die bei diesen Beobachtungen gebrauchte Uhr, für die Zwischenzeit dieser beiden Durchgänge, genau 24 Stunden giebt, so sagt man, diese Uhr sey nach Sternzeit regulirt. Wenn dann diese Uhr längere Zeit hindurch ihren Gang genau beibehielte, so dürfte man nur von Zeit zu Zeit wieder zwei nächste Durchgänge eines Sterns an dieser Uhr beobachten, und wenn bei diesen

1 Am besten und umständlichsten findet man die wichtige Theorie von der Bewegung der Erdaxe entwickelt in einem sehr schönen Aufsätze von Poisson, sur le mouvement de la terre autour de son centre de gravité, in dem VIlten Theile der Mémoires de l'Acad. des Sciences de Paris.

plättern Beobachtungen die Zwischenzeit immer wieder genau 4 Stunden beträgt, so würde man daraus schließen, daß der Sterntag, wenigstens für die alle diese Beobachtungen umfassende Periode, constant oder von gleicher Länge gewesen sey. Dieselben Beobachtungen kann man nach mehreren Jahren wiederholen, und wenn man auf diese Weise durch eine sehr lange Zeit immer dasselbe Resultat gefunden hat, so wird man daraus den Schluß ziehen, daß der Sterntag für alle Zeiten constant ist, ein Schluß durch Induction, der desto sicherer seyn wird, je größer und genauer die Anzahl der ihm zu Grunde liegenden Beobachtungen ist und je weiter sie von einander in der Zeit entfernt sind. Allein wie soll man sich von dem unveränderten Gange einer solchen Uhr überzeugt halten? Wir haben zwar in der neueren beobachtenden Astronomie an dem Mittagsfernrohre ¹ ein Mittel, den Gang einer solchen Uhr von Tag zu Tag mit der größten Genauigkeit zu erforschen, allein dieses Mittel besteht eben nur in der Beobachtung jener Durchgänge der Sterne durch den Meridian und setzt daher das, was wir hier beweisen wollen, die Beständigkeit des Tages schon voraus. Wenn wir z. B. finden, daß eine solche Uhr für die nächste Zwischenzeit zweier Sterndurchgänge heute eine Secunde mehr gegeben hätte als gestern, so schließen wir daraus nicht, daß der heutige Tag eine Secunde länger ist, sondern nur daß unsere Uhr heute um eine Secunde mehr zeigt, als sie zeigen sollte, oder daß der Fehler der Uhr, nicht des Tags, während des Verlaufs eines Tages eine Secunde beträgt, wobei wir, wie gesagt, stillschweigend annehmen, daß die Länge des Tags für gestern und heute und für alle Zeiten immer dieselbe ist. Wenn die alten Griechen oder Chaldäer die Länge des Tages kennen lernen wollten, so mußten sie, da es keinen andern Weg zu diesem Ziele giebt, nahe auf dieselbe Weise verfahren, nur mit dem Unterschiede, daß die Resultate ihrer Beobachtungen viel weniger genau seyn mußten, als bei den neuern Astronomen, da sie weder Fernröhre noch gute Uhren hatten, die doch zu dieser Absicht unentbehrlich sind. Wenn sie aber auch das Fernrohr gekannt, wenn sie eine solche genaue Uhr besessen hätten und, um das Maß dieser Voraussetzungen voll

1 S. Art. *Passagen-Instrument*. Bd. VII. S. 296.

zu machen, wenn eine solche Uhr bis zu uns gekommen wäre, was würde uns das alles nützen? Wenn eine solche z. B. im Schutte von Pompeji ausgegrabene Uhr mit den glaubwürdigsten Zeugnissen versehen wäre, daß sie zur Zeit des Kaisers Augustus von einem astronomischen Collegium geprüft sei, daß ihr täglicher Gang mit dem Sterntage von jener Zeit genau übereinstimmend gefunden worden wäre, was würde uns das helfen, selbst wenn wir diese Uhr nach ihrem langen Schlaf vom achtzehnten Jahrhunderte wieder aufwecken und in Gang bringen könnten? Höchst wahrscheinlich würde sie mit unserem Sterntage nicht mehr genau übereinstimmen. Aber ihre Abweichung, wie klein oder wie groß sie auch seyn mag, welcher Ursache soll man sie zuschreiben? Einer wirklichen Aenderung des Sterntages in dieser langen Periode, oder vielmehr einer durch die Länge dieser Zeit erfolgten Abnutzung ihrer Theile? Das Letzte ist offenbar das Wahrscheinlichste, und da wir uns davon auf keine Weise befreien können, so bleiben wir auch, unseres anscheinend so glücklichen Fundes ungeachtet, über das, was wir eigentlich suchten, in tiefem Dunkel.

Allein die Astronomen haben ein ganz anderes Mittel gefunden, durch welches sie die wahre Länge des Tags, wie sie vor zwei vollen Jahrtausenden bestand, bestimmen und zwar mit viel größerer Schärfe bestimmen konnten, als es je durch jene alten Maschinen möglich gewesen wäre. Der Mond bewegt sich bekanntlich mit sehr merkbarer Geschwindigkeit unter den fixen Gestirnen des Himmels von West gen Ost. Zwar ist seine Geschwindigkeit sehr ungleich, aber wenn man ihn längere Zeit hindurch aufmerksam beobachtet, so findet man, daß er im Mittel aus allen diesen Beobachtungen während eines mittleren Tages sich um 13,17634 Grade in Länge gegen Ost bewege, woraus folgt, daß er in

$$\frac{360}{13,17634} = 27,3217 \text{ Tagen}$$

seinen ganzen Umlauf um die Erde in Beziehung auf irgend einen Fixstern zurücklegt, d. h. daß seine siderische Umlaufzeit gleich

$$27 \text{ Tage } 7 \text{ St. } 43 \text{ Min. } 14 \text{ Sec. } 9$$

mittlerer Zeit ist. Aus dieser siderischen Umlaufzeit des Mondes läßt sich nun auch leicht die Umlaufzeit dieses Ge-

Wirne in Beziehung auf die Sonne finden, welche letztere sich bekanntlich ebenfalls von West-gen Ost, und zwar in einem mittlern Tage sehr nahe um 0,98559 Grade, bewegt. Dann ist nämlich die mittlere tägliche Bewegung des Mondes in Beziehung auf die Sonne gleich der Differenz der beiden Zahlen 0,98559 und 13,17634 oder gleich 12,19075 Graden; so daß man daher für die Umlaufzeit des Mondes in Beziehung auf die Sonne oder für die sogenannte *synodische Revolution* des Mondes erhält

$$\frac{360}{12,19075} = 29,5305887$$

oder $29^{\text{T}} 12^{\text{h}} 44' 2'',86$ mittlerer Zeit. Ja diese letzte Umlaufszeit ist sogar noch viel leichter und könnte alle astronomische Messungen zu finden, als die oben erwähnte siderische Revolution. Da nämlich im Augenblicke der Mitte einer Sonnenfinsterniß der Mittelpunkt des Mondes sehr nahe unmittelbar vor dem Mittelpunkte der Sonne steht, so wird man nur die beobachtete Zwischenzeit zweier solcher Finsternisse durch 2, 3, 4.. dividiren, je nachdem in dieser Zwischenzeit 2, 3, 4.. Umläufe des Mondes statt hatten, um sofort die gesuchte synodische Revolution des Mondes zu finden. Je größer diese Zwischenzeit ist, desto genauer wird auch diese Bestimmung der Revolution seyn, da sowohl die Fehler, die man in der unmittelbaren Beobachtung der Finsterniß begeht, als auch die, welche von der verschiedenen Geschwindigkeit des Mondes kommen, durch 2, 3, 4.., das heißt durch immer größere Zahlen dividirt, also auch immer kleiner werden, je größer jene Zwischenzeit ist. Nach den neuesten und genauesten Beobachtungen hat man für die synodische Revolution des Mondes gefunden¹:

$$29,530588716 = 29^{\text{T}} 12^{\text{h}} 44' 2'',8650824.$$

Ganz auf dieselbe Weise, nämlich durch die Beobachtung weit von einander entfernter Sonnenfinsternisse, haben auch die Alten den Umlauf des Mondes zu bestimmen gesucht, und HIPPARCH, der größte Astronom des Alterthums, der nahe 150 Jahre vor Chr. Geb. lebte, hat daraus die synodische Revolution des Mondes für seine Zeit gleich $29^{\text{T}} 12^{\text{h}} 44' 3'',26224$,

¹ LA PLACE Exposition du Système du Monde. Vte Aufl. T. I. p. 41.

also nur $0^{\text{m}},3971776$ oder noch nicht einmal $\frac{1}{10}$ Zeitecunde größer gefunden, als wir für unsere Tage gefunden haben. Man findet diese Bestimmung in dem berühmtesten astronomischen Werke der Vorzeit, in der *Meyân e'vvağis* oder dem sogenannten *Almagest* des Ptolemäus, der 130 Jahre nach Chr. G. in Alexandria lebte, im 17ten Capitel des 1Vten Buches dieses Werkes.

Diese zwei gegen volle zwanzig Jahrhunderte von einander entfernten Bestimmungen stimmen demnach vollkommen unter einander überein, d. h. die Revolution des Mondes ist noch heutzutage dieselbe, die sie vor zwei Jahrtausenden gewesen ist. Der griechische Astronom bestimmte nämlich zuerst durch directe Beobachtungen die Länge seines Tags, wozu denn überhaupt in dieser Bestimmung die erste und wichtigste Beschäftigung eines jeden Astronomen enthalten ist; und wenn er einmal die Länge seines Tags genau kannte, so bestimmte er dann, auf die angeführte Art, durch Beobachtung der Finsternisse, die Anzahl dieser Tage, die auf einen synodischen Umlauf gehn. Ganz ebenso verfahren aber auch alle neuere Astronomen und, beide in der Zeit so entfernte Beobachter gelangen zu demselben Resultate. Nun könnte es allerdings seyn, daß, dieser Uebereinstimmung in den Resultaten ungeachtet, doch die Umlaufszeit des Mondes an sich veränderlich wäre, daß sie z. B. mit der Zeit immer kürzer¹ würde; allein dann müßte auch der Tag mit der Zeit immer länger und zwar genau in demjenigen Verhältnisse länger werden, welches erfordert wird, damit jene beiden Resultate, aus zwei s

1 In der That wird auch, die Sache in aller Schärfe genommen, diese Umlaufszeit wegen der sogenannten secularen Acceleration des Mondes schon seit mehreren Jahrtausenden immer etwas weniger kürzer. Allein diese Verkürzung ist als eine für sich bestehende Störung des Mondlaufes zu betrachten, die von der Aenderung der Excentricität der Erdbahn abhängt, welche letzte ebenfalls im Abnehmen begriffen ist. Allein in der Folge der Zeiten wird diese Excentricität wieder zunehmen und mit ihr auch die Umlaufszeit des Mondes, und diese beiden Anomalien sind daher nicht als eine mit der Zeit immer fortgehende Störung, sondern nur als solche zu betrachten, die periodisch auf und nieder gehn und für bestimmte Epochen gänzlich verschwinden, daher sie mit unseren oben betrachteten Erscheinungen nichts gemeinschaftlich haben. (S. d. Art. Mond. Bd. VI S. 2568.)

minuten Epochen geschlossen; einander getreu gleich bleiben könnten. Ein solches zufälliges Zusammentreffen der Abnahme der Umlaufzeit des Mondes um die Erde und der Zunahme der Umlaufzeit der Erde um sich selbst ist aber schon an sich äußerst unwahrscheinlich, und wird es noch viel mehr, wenn man weiß, daß derselbe HIPPARCH auch die Umlaufzeiten der Planeten ganz ebenso mit denen der neuern Astronomen übereinstimmend gefunden hat; wie die des Mondes, so ist demnach die Umlaufzeit aller Planeten, jede für sich genommen, genau um ebenso viel kürzer geworden seyn müßten, als bei unsrer immer länger werdenden Tagen erforderlich wäre, um für diese an sich veränderlichen Umlaufzeiten doch immer dieselbe Anzahl unserer ebenfalls veränderlichen Tage zu finden. Dazu kommt noch, daß, wie unter den Astronomen aus theoretischen Gründen allgemein bekannt ist, die Umlaufzeiten aller Monde um ihre Hauptplaneten, so wie die aller Planeten um die Sonne, für alle Zeiten unveränderlich und immer genau von derselben Dauer sind.

Noch könnte man glauben, daß irgend ein zufälliger Irrthum in der Beobachtung oder in der Berechnung, wenn nicht der Sonnen, so doch vielleicht der alten Astronomen jene sonderbare Uebereinstimmung hätte erzeugen können. Allein auch dieser Ausweg zeigt sich verschlossen, wenn man die Sache näher betrachtet. PROKLAMUS erwähnt in seinem bereits angeführten Werke mehrere sehr alte Beobachtungen von Finsternissen, die er von den Chaldäern erhalten zu haben vorgiebt. In eine dieser Sonnenfinsternisse wurde im J. 382 und die andern sogar im J. 720 vor Chr. G. beobachtet. Diese Beobachtungen kannte HIPPARCH, der große Lehrer des PROKLAMUS, ohne Zweifel auch und er hat vielleicht dieselben Finsternisse zu seiner Bestimmung des Mondumlaufs gebraucht, da man, wie wir bald näher sehn werden, diesen Umlauf immer desto genauer erhält, je weiter die dazu gebrauchten Beobachtungen in der Zeit von einander entfernt sind. Die neuern Astronomen haben deswegen auch ihre eigenen Beobachtungen mit jenen der Chaldäer, als mit den ältesten, die sie auffinden konnten, verglichen; allein sie haben auch diese mit ihren eignen Beobachtungen mit denen, die PROKLAMUS 130 Jahre nach Chr. G. anstellte, ferner mit denen des Arabers ALBATEGIUS 880 Jahre und mit denen des TYCHO BRAHE

1600 Jahre nach Chr. G. verglichen und aus allen diesen Vergleichen immer dasselbe Resultat, immer dieselbe Umlaufzeit des Mondes gefunden. Es ist daher keinem weiteren Zweifel unterworfen, daß die Länge des Tags seit den ältesten auf uns gekommenen Zeiten, d. h. seit vollen 25 Jahrhunderten, auch nicht der kleinsten und merkbaren Veränderung ausgesetzt gewesen ist. Um die Sicherheit, mit der man zu diesem wichtigen Resultate auf dem erwähnten Wege gelangt besser beurtheilen zu können, wollen wir die astronomischen Tafeln der Sonne, des Mondes und der übrigen Planeten näher betrachten, die alle die Länge des mittleren Tags als für alle Zeiten unveränderlich voraussetzen. Wenn nun dieser Tag in der That nicht unveränderlich wäre, so würden die Längen und Breiten jener Himmelskörper, wie man sie aus diesen Tafeln berechnet, nicht mehr mit denjenigen Längen und Breiten übereinstimmen, die man durch die unmittelbaren Beobachtungen erhält, und wenn diese Veränderung des Tags progressiv wäre (d. h. wenn sie mit der Zeit immer in demselben Sinne wüchse oder abnähme), so würde die Differenz zwischen der Rechnung nach den Tafeln und den Beobachtungen offenbar desto größer seyn müssen, je älter diese Beobachtungen, je weiter sie von unserer Zeit entfernt sind. Zu diesen Untersuchungen wird vorzüglich unser Mond sehr geeignet seyn, da er so schnell um die Erde, nahe 13mal schneller, als die Erde um die Sonne, sich bewegt.

Seyen also l und l' die wahre Länge des Mondes und der Sonne für irgend eine bestimmte Epoche, z. B. für eine von den alten Griechen beobachtete Finsterniß, deren Andenken uns PROKLAMUS erhalten hat. Aus unsern Sonnen- und Mondtafeln wird man für die angesetzte Zeit der Mitte der Finsterniß die Werthe von l und l' finden, und es ist klar, daß diese Tafeln, wenn sie nicht gar zu fehlerhaft sind, diese Differenz der beiden Längen oder daß sie die Größe $l - l'$ nur wenig verschieden von 0° oder von 180° geben müssen. Diese Größe $l - l'$ wird nämlich nahe gleich Null seyn müssen für alle Sonnenfinsternisse und nahe gleich 180° für alle Mondfinsternisse. Nun hat man aber bereits 27 solche alte Finsternisse berechnet, die von den Chaldäern, Griechen und Arabern beobachtet worden sind, und für alle nur sehr geringe Fehler gefunden, die sich aus der unvollkommenen Beobachtungs-

rt der Alten mehr leicht erklären lassen. Die allerälteste dieser Sonnenfinsternisse, welche die Chaldäer im J. 720 beobachtet haben, giebt sogar für $1 - l'$, offenbar nur durch einen glücklichen Zufall, den äußerst nahen Werth von $2''$, statt daß eigentlich $1 - l' = 0$ seyn sollte. Diese Uebereinstimmung von 27 so alten Finsternissen ist ohne Zweifel ein schöner Beweis, daß die Voraussetzung, auf welche alle unsere Tafeln gebaut sind, nämlich die Voraussetzung der Unveränderlichkeit des Tags, der Wahrheit vollkommen gemäß ist.

Um dieses noch mehr ins Licht zu setzen, wollen wir annehmen, daß seit der Epoche jener ältesten Finsternis, von der noch eine zuverlässige Nachricht auf uns gekommen ist, oder daß seit nahe 2500 Jahren jeder einzelne Tag um den n ten Theil desselben kürzer geworden ist, als der vorhergehende, oder vielmehr daß die constante Verkürzung eines jeden dieser Tage den n ten Theil unseres gegenwärtigen letzten Tages dieser Periode betragen habe. Sey n die mittlere Bewegung des Monde während eines mittleren Tags oder der Bogen, welchen der Mond in einem mittleren Tage am Himmel zurücklegt. Nimmt man den mittleren Tag, wie er jetzt statt hat, für die Einheit der Zeit an, so hat man für die in diesem und in den ihm nach der Reihe vorhergehenden Tagen von dem Monde zurückgelegten Bogen die Ausdrücke

$$n; n(1 + \alpha); n(1 + 2\alpha); n(1 + 3\alpha); n(1 + 4\alpha) \dots$$

so daß also auch der Bogen des entferntesten oder letzten Tags gleich

$$n(1 + (t - 1)\alpha)$$

seyn wird, wenn t die Anzahl der Tage der ganzen Periode bezeichnet. Diese Größen bilden eine arithmetische Reihe der ersten Ordnung, in welcher das erste Glied $A = n$ und das letzte $U = n + n(t - 1)\alpha$, für welche also auch die Summe aller dieser Glieder, deren Anzahl t ist, gleich

$$(A + U) \frac{t}{2} \text{ oder gleich } [2n + n(t - 1)\alpha] \frac{t}{2}$$

oder gleich

$$nt + \frac{1}{2} n \alpha t(t - 1)$$

seyn wird, wofür man, da t eine sehr große Zahl ist, ohne merklichen Fehler schreiben kann

$$nt + \frac{1}{2} n \alpha t^2,$$

und dieses ist daher der ganze Weg, den der Mond in dieser langen Periode von t Tagen am Himmel zurückgelegt hat. Der erste Theil n dieses Ausdrucks ist schon in dem Werthe der oben erwähnten Mondlänge l begriffen, den man nach den Mondtafeln unter der Voraussetzung berechnet hat, daß der Tag von beständiger Länge sey. Der andere Theil $\frac{1}{2}n\alpha t^2$ aber gehört offenbar der hypothetischen Abnahme α des Tages an oder dieser Bogen $\frac{1}{2}n\alpha t^2$ ist es, um den man die tabellarische Länge l des Mondes vergrößern müßte, wenn jeder Tag dieser Periode um seinen α ten Theil abnähme. Ganz ebenso würde man auch, wenn n' die mittlere tägliche Bewegung der Sonne bezeichnet, die tabellarische Länge l' der Sonne, die gleich $n't$ ist, um die Größe $\frac{1}{2}n'\alpha t^2$ vergrößern müssen, so daß man also, bloß wegen dieser Verkürzung des Tages, für eine t Tage vor unserer Zeit beobachtete Sonnenfinsternisse die tabellarische Differenz $l - l'$ dieser beiden Gestirne um die Größe

$$\delta = \frac{1}{2}\alpha(n - n')t^2 \dots (a)$$

vergrößern müßte, um diese Differenz in der That sehr nahe auf Null zu bringen, wie sie bei Sonnenfinsternissen seyn muß. Sehn wir nun zu, ob sich diese Correction δ auch in der That mit jenen alten Beobachtungen verträgt.

In der *Connaissance des Temps* f. d. J. 1800 sind jene alten Beobachtungen mit unsern Sonnen- und Mondtafeln, die den Tag als constant voraussetzen, verglichen worden, und man fand für alle dort discutirten Sonnenfinsternisse die Größe $l - l'$ meistens nur einige Minuten betragend, was man den unvollkommenen Beobachtungen der Alten zugeschrieben hat, so daß man also daraus auf die Güte unserer Tafeln und zugleich auf die Richtigkeit der vorausgesetzten Beständigkeit des Tags mit gutem Grunde den Schluß zu ziehen sich berechtigt glaubte. Vielleicht lassen sich aber diese noch übrigen, wenn gleich schon sehr kleinen Fehler durch die Annahme eines veränderlichen Tages noch weiter vermindern oder wohl gar ganz auf Null herabbringen? Um dies zu untersuchen, wollen wir annehmen, daß der heutige Tag um seinen hunderttausendmillionsten Theil kleiner sey als der gestrige, und daß so jeder Tag des ganzen Zeitraums um denselben Theil oder um den

$$\alpha = 0,0000000001 \text{sten}$$

Theil des heutigen Tages kleiner sey, als der ihm vorhergehende Tag. Diese Abnahme der Tage beträgt daher (wie man durch die Multiplication mit 86400 findet) nur den 1,000000864ten Theil einer Zeitsecunde oder, in runder Zahl, nahe den millionsten Theil einer Zeitsecunde. Nach dem bereits oben Gesagten hat man für die mittlere tägliche Bewegung

$$\text{des Mondes } n = 13^{\circ},1763,$$

$$\text{der Sonne } n' = 0^{\circ},9856,$$

$$\text{Differenz } n - n' = 12^{\circ},1907.$$

Geht man nun von dem Jahre 1800 nach Chr. G. bis zu dem Jahre 700 vor dieser Epoche zurück, um welche letzte Zeit eine älteste Finsternis statt hatte, so enthält unsere Periode 2500 Jahre oder, jedes Jahr zu 365 $\frac{1}{4}$ Tagen genommen, $2500(365,25) = 913125$ Tage. Dieses giebt

$$t = 913125 \text{ und } m = \frac{1}{2}(n - n') \cdot t^2 = 5082290000000,$$

so daß daher die obige Gleichung (a) in folgende einfache übergeht:

$$\delta = \alpha \cdot m \dots (b)$$

Substituirt man in ihr den oben angenommenen Werth von $\alpha = 0,00000000001$, so erhält man

$$\delta = 50^{\circ},82,$$

Weit gefehlt also, daß wir uns durch diese Annahme einer täglichen Verkürzung des Tags von einer Milliontel Secunde der gesuchten Wahrheit nähern, so entfernen wir uns vielmehr von ihr auf eine Weise, die durchaus nicht zugelassen werden kann. Wir sollten nämlich, um jenen vielleicht noch übrigen Fehler unserer Tafeln zu vermindern oder ganz zu entfernen, den Werth von δ höchstens gleich einigen Minuten finden, während er hier über 50 Grade gefunden wird. Und doch, scheint es, haben wir diese Veränderung jedes Tages zu einem Milliontel einer Secunde klein genug angenommen, indem dadurch selbst der Unterschied der zwei äußersten Tage unserer Periode nur auf αt oder auf 0,000009 eines Tags, d. h., nahe auf 0,8 einer Zeitsecunde gebracht wird.

Hätte man α zehnmal größer, also

$$\alpha = 0,0000000001 \text{ Tag}$$

oder nahe gleich $\frac{1}{1000000}$ Secunde angenommen, so würde man für den Unterschied der beiden äußersten Tage

$\alpha t = 0,000913$ Tage
oder nahe 78,9 Secunden und für δ den Werth

$$\delta = \alpha m = 508,228$$

$$360$$

$$148,228$$

gefunden haben, oder man würde, abgesehen davon, daß man eine ganze synodische Revolution des Mondes übersehen hätte den bisherigen Fehler der Tafeln von einigen Minuten, den man verkleinern wollte, auf den enormen Werth von 148 vergrößert haben. Bei Fehlern solcher Art aber bliebe nichts anderes übrig, als entweder unsere Sonnen- und Mondtafeln für ganz unbrauchbar zu erklären, oder jene Nachrichten von den alten Finsternissen als bloße Erdichtungen zu verwerfen.

Nähme man endlich die Abnahme eines jeden Tags hundertmal kleiner, als in dem ersten Beispiele, oder gleich dem hundertmillionsten Theil einer Zeitsecunde, so ist

$$\alpha = 0,00000000000001,$$

und da m den vorigen Werth behält, so ist nach der Gleichung (b)

$$\delta = \alpha m = 0,5082285,$$

oder nahe $\delta = 30\frac{1}{2}$ Minuten. Also selbst dann, wenn jeder einzelne Tag sich nur um seinen zehnhillionsten Theil änderte, oder wenn der erste jener Tage unserer Periode von dem letzten nur um $\alpha t = 0,000000091$ Tage (d. h. nur um 0,008 einer Zeitsecunde) verschieden wäre, oder mit anderen Worten, selbst dann, wenn sich die Länge unsers Tages seit vollen 25 Jahrhunderten nur um $\frac{1}{100}$ Secunde geändert hätte, so würde doch dadurch der Fehler unserer Tafeln, der bisher nur einige Bogensekunden betrug, auf volle 30 Minuten vergrößert werden und weit entfernt, jenem Fehler abzuheben, würden wir durch diese Hypothese nur das Uebel ärger gemacht haben. Wir können daher daraus mit Recht den Schluß ziehen, daß die Länge des Tags, wie er vor 2500 Jahren war, von der Länge unseres gegenwärtigen Tages noch nicht um den hundertsten Theil einer Secunde verschieden seyn kann. Daß übrigens in der hier gebrauchten tabellarischen Länge l des Monds die secularé Ungleichheit seiner mittleren Bewegung schon inbegriffen ist, bedarf keiner Erläuterung.

Uebhaupt, wenn die Länge des Tages irgend einer Variation unterworfen wäre, sie mag nun periodisch oder mit der Zeit immer fortgehend seyn, so würden daraus Störungen oder Elisions in unserer Zeitmessung entstehen, die in der Bewegung der Gestirne scheinbare Ungleichheiten erzeugen müßten. Diese Ungleichheiten würde man aber ohne Mühe schon längst bemerkt haben, weil sie für alle Gestirne, für die Sonne, den Mond und für jeden Planeten ganz dieselben seyn, ganz denselben Gesetzen folgen würden [und weil die Größen dieser scheinbaren Ungleichheiten für jeden dieser Himmelskörper der Geschwindigkeit seiner Bewegung proportional seyn würden. So würde z. B. die Umlaufszeit Mercuri, die jetzt nur 88 Tage beträgt, nach der Bestimmung der Griechen und nach der der neuern Astronomen viel weniger verschieden seyn, als die des Saturni, dessen Revolution 10759 Tage beträgt, das 122mal größer ist, als jene, wenn unsere Tage von jenen der Griechen in ihrer Länge verschieden wären. Allein die Alten haben uns von den Revolutionen der Planeten schon so genaue Angaben hinterlassen, daß wir an ihnen, unserer so viel schärferen Beobachtungen ungeachtet, nur sehr wenig zu ändern gefunden haben. Wir haben bereits oben gesehen, daß PROCLUS die synodische Revolution des Monds gleich $29^{\circ} 12' 44'' 3,26224$, nur $\frac{1}{16}$ einer Zeitsecunde größer gefunden hat, als die neuern Astronomen. Es giebt aber keine Erscheinung des Himmels, die man mit größerer Genauigkeit kennen könnte, als eben diese Revolutionen der Planeten, von denen man nur solche Beobachtungen hat, die weit genug in der Zeit von einander entfernt sind, und dieses ist eben die Ursache, warum die Griechen die Revolutionen der Planeten, von welchen ihnen solche alte Beobachtungen von den Chaldäern gegeben wurden, in allen den Fällen mit so großer Genauigkeit bestimmen konnten, wo nicht, wie bei Jupiter und Saturn, ihnen unbekannte Ungleichheiten von sehr langen Perioden hindernd entgegen traten. Um den hohen Grad der Genauigkeit, welche solche Beobachtungen in ihrem Resultate, für die daraus zu schließenden Umlaufszeit der Planeten gegeben, besser einzusehn, wollen wir annehmen, daß man zu Anfang und zu Ende einer Periode von t Tagen die Längen und Breiten eines dieser Planeten beobachtet habe, so wird die Zeit, in welcher der Planet volle 360 Grade in Beziehung

auf den Frühlingspunct zurücklegt, d. h. so wird die gesuchte Revolution T dieses Planeten durch die folgende Gleichung ausgedrückt werden

$$T = \frac{360t}{l' - l}$$

Wenn aber auch die beiden Längen l' und l , oder vielmehr wenn auch die Differenz $l' - l$ dieser beiden Längen noch beträchtlichen Fehlern unterworfen wäre, wie dieses wenigstens bei sehr alten Beobachtungen ohne Zweifel der Fall ist, wird, doch der vorhergehende Werth von T der Wahrheit noch immer nahe genug seyn, wenn nur die Differenz $l' - l$ sehr groß ist, wie dieses bei sehr alten Beobachtungen, mit denen unserer Tage verglichen, immer der Fall seyn muß. In der That, differentiirt man die vorhergehende Gleichung in Beziehung auf l , l' und T , so findet man

$$\partial T = \frac{(\partial l - \partial l') \cdot T^2}{360t}$$

so daß also der Fehler ∂T des gesuchten Resultats desto geringer seyn wird, je größer die Zwischenzeit t der beiden Beobachtungen ist, den Fehler $\partial l - \partial l'$ dieser Beobachtungen in allen Fällen gleich gesetzt. Hätte man z. B. zu Hipparch's Zeit (150 Jahre vor Chr. G.) und im Anfange des gegenwärtigen Jahrhunderts die Längen l' und l des Mondes beobachtet, so ist die Zwischenzeit $150 + 1800$ oder 1950 Jahre jedes zu $365\frac{1}{4}$ Tagen gezählt, oder es ist

$$t = 712237,5 \text{ Tage.}$$

Die siderische Umlaufzeit des Mondes aber, die man hier nur beinahe zu kennen braucht, ist $T = 27,322$ Tage, so daß man daher für die vorhergehende Gleichung den Ausdruck erhält

$$\partial T = \frac{(\partial l - \partial l')(27,322)^2}{360(712237,5)}$$

oder

$$\partial T = 0,0000029114 (\partial l - \partial l'),$$

wo $(\partial l - \partial l')$ in Graden und ∂T in Tagen und Theilen eines Tags ausgedrückt ist. Will man aber zur bequemeren Uebersicht $(\partial l - \partial l')$ in Bogensekunden und ∂T in Zeitseconds ausdrücken, so hat man

$$\frac{\partial T}{24 \cdot (60)^2} = \frac{0,0000029114 (\partial l - \partial l')}{60^2},$$

es heißt

$$\delta T = 0,0000093730(91 - 0,117) \cdot$$

Die letzte Gleichung zeigt, daß ein Fehler in $(0,1 - 0,2)$

von 1 Sec., von $P_{\text{Mitt.}}$, von 1 Grad im Bogen

in dem Resultate T respective erst einen Fehler δT

von 0,00007; von 0,0042; von 0,291 Zeitssekunden

zeigt, daß man also auch, um die Revolution T um eine Sekunde zu groß oder zu klein zu finden, in der Längengröße $l - l'$ einen Fehler von 14400 Raumsekunden oder von volle vier Graden begangen haben müßte, was durchaus weit außerhalb der Grenze aller Wahrscheinlichkeit liegt.

G. Veränderlichkeit des natürlichen Tags.

Wir haben bereits oben (A) durch den Ausdruck *natürlicher Tag* die Zeit der Gegenwart der Sonne über einem gegebenen Punkte der Oberfläche der Erde oder die Zeit vom Aufgange der Sonne bis zu ihrem Untergange bezeichnet. Während nun der eigentliche Tag oder die Rotationszeit der Erde um ihre Axe (nach F) seit den ältesten Zeiten auch nicht der kleinsten uns merkbaren Veränderung unterworfen war, ist die Länge des natürlichen Tages für jeden gegebenen Ort der Erde, wie allgemein bekannt, sehr verschieden und es ist interessant, diese Länge für jeden gegebenen Ort und für jede Jahreszeit zu bestimmen. Diese Veränderlichkeit des natürlichen Tags hat ihren Grund in der *Schiefen der Ekliptik*¹. War diese Schiefe gleich Null oder hiele die Ekliptik mit dem Äquator zusammen, so würden alle natürliche Tage der Erde für den Ort der Oberfläche derselben und für jede Jahreszeit gleich groß, nämlich gleich 12 Stunden seyn oder Tag und Nacht würden immer und überall von gleicher Länge seyn. Man wird aber die Länge des natürlichen Tags für jeden Ort der Erde nach den Formeln bestimmen, die anderwärts mitgeteilt worden sind², daher wir uns hier nicht weiter bei ihrer Bestimmung aufhalten und nur eine allgemeine Uebersicht derselben mittelst einer Tafel geben wollen, aus der man auch ohne weitere trigonometrische Berechnung die Länge

¹ 3. Art. *Ekliptik*. Bd. III. S. 163.

² 3. Art. *Aufgang*. Bd. I. S. 516. Vergl. *Tagbogen*.

des Tages für jeden Ort der Oberfläche der Erde und für jeden gegebenen Monatstag finden kann. Diese Tafel ist dem Schlusse dieses Artikels angehängt. Sie giebt die Hälfte des natürlichen Tags für alle Polhöhen von 38 bis 66 und für alle Poldistanzen der Sonne von 66 bis 114 Grade, das heißt für alle Polhöhen Europas und für alle Tage des Jahres. Sucht man z. B. die Länge des Tags am 18ten Mai 1838 für Constantinopel, so ist die Polhöhe dieser Stadt 41° und die nördliche Declination der Sonne für diesen Tag 9° , also auch die Poldistanz der Sonne 81° . Mit diesen zwei Zahlen 41° und 81° giebt die Tafel

halber Tagelänge $= 6^h 34^m$ und dieses ist zugleich die wahre Zeit des Untergangs der Sonne für diesen Tag in Constantinopel. Die Zeit des Aufgangs aber ist $12^h - (6^h 34^m) = 5^h 25^m$, und die ganze Tagelänge ist $13^h 9'$, also auch die Länge der Nacht $10^h 51'$.

Dieselbe Tafel läßt sich auch für den Mond, für Planeten und für alle die Fixsterne brauchen, deren Poldistanzen zwischen 66 und 114 Graden enthalten sind. Dann giebt nämlich diese Tafel die halbe Dauer derjenigen Zeit, welche dieses Gestirn über dem Horizonte zubringt, oder sie giebt die Zeit von der Culmination des Gestirns bis zu seinem Untergange. Kennt man daher die Zeit dieser Culmination, so wird man nur von dieser Zeit der Culmination die Zahl der Tafel subtrahiren oder dazu addiren, um sofort auch die Zeit des Auf- und Untergangs des Gestirns zu erhalten. Sucht man z. B. den Auf- und Untergang des Sirius in Wien am 10. Mai 1838, so findet man für dieses Gestirn die Rectascension oder die Sternzeit der Culmination gleich $6^h 37'$, und daraus folgt die mittlere Zeit der Culmination dieses Sterns gleich $3^h 27'$. Die Poldistanz des Sirius aber ist $106^{\circ} 30'$ und die Polhöhe Wiens $48^{\circ} 12'$, und mit diesen zwei Zahlen giebt die Tafel

halber Tag $= 4^h 43'$

Zeit der Culmination $= 3 \quad 27$

Aufgang mittl. Zeit . . $22^h 44'$ oder $10^h 44'$ Vormittags

Untergang $8 \quad 10$ oder $8^h 10'$ Nachmittags

Für Petersburg, dessen Polhöhe nahe 60° ist, giebt dieselbe Tafel

1 Vergl. Sternzeit, Bd. VIII. S. 1030.

halber Tag = 3^h 56^m
 Zeit der Culmination 3^h 27^m
 Aufgang 23^h 31^m oder 11^h 51^m Morgens
 Untergang 7^h 23^m oder 7^h 23^m Abends.

Bemerken wir noch, daß in den Zahlen dieser Tafel auf die Refraction keine Rücksicht genommen ist. Es ward aber bereits oben¹ gezeigt, wie man die Wirkung der Refraction und der Parallaxe auf den Auf- und Untergang der Gestirne zu berücksichtigen hat. Einfacher und für solche Bestimmungen, wo selbst den Astronomen an einigen Secunden nur wenig gelegen seyn wird, gehen genug kann man auf folgende Weise verfahren. Ist φ die Polhöhe des Orts, p und s die Poldistanz und der halbe Tagbogen des Gestirns, ohne Rücksicht auf Refraction, so wie s' der halbe durch Refraction und Parallaxe corrigirte Tagbogen, so hat man, wenn Δ gleich der Refraction weniger der Parallaxe am Horizonte ist, folgende zwei Gleichungen.

$$0 = \cos. s \sin. p \cos. \varphi + \cos. p \sin. \varphi$$

und

$$-\sin. \Delta = \cos. s' \sin. p \cos. \varphi + \cos. p \sin. \varphi.$$

Beider Gleichungen Differenz zieht

$$2 \sin. \frac{s' - s}{2} \sin. \frac{p}{2} = \sin. \Delta$$

Dieser Ausdruck ist noch völlig genau. Setzt man aber abkürzend Δ statt $\sin. \Delta$ und $\frac{s' - s}{2}$ statt $\sin. \frac{s' - s}{2}$, so wie

$\sin. s$ statt $\sin. \frac{s' + s}{2}$, so erhält man

$$s' = s + \frac{\Delta}{15 \sin. p \cos. \varphi \sin. s} \quad (A)$$

und aus dieser Gleichung (A) wird man den gesuchten verbesserten Werth s' erhalten, wenn man den unverbesserten s durch die einfache Gleichung

$$\cos. s = -\text{Tang. } \varphi \text{ Cotg. } p \quad (B)$$

berechnet hat.

1 S. Art. Stundenkreis. Bd. VIII. S. 1927.]

Ist z. B. $p = 50^\circ$ und für Wien $\varphi = 48^\circ 12'$, so giebt die Gleichung (B) den uncorrectirten halben Tagbogen

$$s = 159^\circ 41' = 10^h 38' 44''.$$

Ist nun die Differenz der horizontalen Refraction und Parallaxe $\Delta = 33$ Minuten, so erhält man sofort aus der Gleichung (B)

$$s' - s = 12,41 \text{ Zeitminuten,}$$

also ist auch der corrigirte Werth von s , oder

$$s' = 10^h 38' 44'' + 12' 25'' = 10^h 51' 9''.$$

Sehr genau erhält man diese, so wie alle andere Angaben aus dem Encke'schen Berliner Jahrbuch, aber nur für die Stadt oder vielmehr für ihre Polhöhe von $52^\circ 31' 40''$. Um aus diesen Ephemeriden auch den Auf- und Untergang der Sonne für andere Breitengrade zu erhalten, kann man sich einer solchen Tafel bedienen, wie Schumacher in seinem Jahrbuche¹ gegeben hat. Auf diese Verschiedenheit des natürlichen Tags für verschiedene Punkte der Oberfläche der Erde gründen sich die sogenannten

H. Klimate der Alten.

An dem Aequator sind alle natürlichen Tage durch das ganze Jahr gleich 12 wahren Sonnenstunden, so daß daselbst Tag und Nacht immer von derselben Größe sind. In der Entfernung von nahe 8,5 Graden zu beiden Seiten des Aequators ist der längste Tag des Jahres bereits um eine halbe Stunde größer oder er ist gleich $12^h 30'$. Die Zone der Erde, die zwischen dem Aequator und demjenigen Parallelkreis, dessen längster Tag $12^h 30'$ ist, eingeschlossen wird, nannten die alten Griechen das erste Klima, und ebenso wurde die Zone zwischen den beiden Parallelkreisen, deren längster Tag $12^h 30'$ und $13^h 0'$ ist, das zweite, die zwischen $13^h 0'$ und $13^h 30'$ das dritte Klima u. s. w. genannt. STRABO zählte acht solcher Klimate, indem er glaubte, daß über die Breite von 52° hinaus die Erde wegen der großen Kälte schon ganz unbewohnbar seyn müsse. PROLEMÄUS aber nimmt schon dreizehn solcher Klimate bis zu der Breite von 60° an.

¹ Jahrbuch für 1836 u. s. w. Stuttg. 1836. S. 180.

Um diese Klimate näher zu bestimmen, hatten wir oben in die halbe Tageslänge s den Ausdruck erhalten

$$\cos s = -\operatorname{Tang} \varphi \operatorname{Cotg} p$$

Aus dieser Gleichung folgt, daß s am größten wird, wenn p am kleinsten ist, und umgekehrt. Bezeichnet man aber durch e die Schiefe der Ekliptik, so ist der kleinste Werth von p gleich $90^\circ - e$ und der größte gleich $90^\circ + e$, so daß man daher für den größten und kleinsten Werth von s erhält

$$\text{für den größten} \quad \cos s' = -\operatorname{Tang} \varphi \operatorname{Tang} e,$$

$$\text{für den kleinsten} \quad \cos s'' = +\operatorname{Tang} \varphi \operatorname{Tang} e.$$

Die erste dieser zwei Gleichungen giebt

$$\operatorname{Tang} \varphi = -\cos s' \operatorname{Cotg} e$$

und durch diesen Ausdruck wird man die Klimate der Alten finden, wenn man s nach der Ordnung

$180^\circ 0'$, $187^\circ 30'$, $195^\circ 0'$, $202^\circ 30'$, $210^\circ 0'$ u. s. w.

oder

12^h , $12^h 30'$, 13^h , $13^h 30'$, 14^h u. s. w.

setzt und die Schiefe der Ekliptik $e = 23^\circ 27',5$ annimmt. Man erhält so folgende kleine Tafel:

Klima	Tageslänge	Polhöhe	Klima	Tageslänge	Polhöhe
1	$12^h 30'$	$8^\circ 34'$	12	$18^h 0'$	$58^\circ 28'$
2	13 0	16 44	13	18 30	60 0
3	13 30	24 12	14	19 0	61 19
4	14 0	30 49	15	19 30	62 26
5	14 30	36 32	16	20 0	63 23
6	15 0	41 24	17	20 30	64 11
7	15 30	45 33	18	21 0	64 50
8	16 0	49 3	19	21 30	65 23
9	16 30	52 0	20	22 0	65 51
10	17 0	54 31	21	22 30	66 8
11	17 30	56 39	22	23 0	66 22
12	18 0	58 28	23	23 30	66 30
			24	24 0	66 32

Nennt man a den Halbmesser der Erde, so ist die Oberfläche F einer Zone zwischen dem Aequator und dem Parallelkreise der Breite φ gleich

$$F = 2a^2\pi \int_0^\varphi \cos. \varphi$$

oder

$$F = 2a^2\pi \cdot \sin. \varphi.$$

Nennt man also φ eine der Polhöhen der vorhergehenden Tafel, z. B. $\varphi = 58^\circ 28'$, und die nächstfolgende $\varphi' = 60^\circ 0'$, so erhält man für die Oberfläche F des zwischen diesen beiden Polhöhen enthaltenen Klima's

$$F = 2a^2\pi (\sin. \varphi' - \sin. \varphi)$$

oder

$$F = 4a^2\pi \cos. \frac{\varphi' + \varphi}{2} \sin. \frac{\varphi' - \varphi}{2},$$

wo $\pi = 3,14159 \dots$ die bekannte Ludolph'sche Zahl ist.

Auf dieselbe Weise würde man auch die Oberfläche der drei Zonen oder der drei Klimate im neuern Sinne des Wortes berechnen können. Wir nennen nämlich das *heiße Klima* diejenige Zone, die vom Aequator zu beiden Seiten desselben bis zu der geographischen Breite $\varphi = e$ geht, wo $e = 23^\circ 28'$ die Schiefe der Ekliptik bezeichnet. Diese Zone wird bekanntlich von den beiden *Wendekreisen* begrenzt. Die zwei *gemäßigten Klimate* gehen zu beiden Seiten des Aequators von

$$\varphi = e = 23^\circ 28'$$

bis

$$\varphi = 90^\circ - e = 66^\circ 32'$$

und die beiden *kalten Klimate* endlich oder die beiden kalten Zonen, deren jede einen der beiden Pole in ihrer Mitte hat, gehn von

$$\varphi = 90^\circ - e = 66^\circ 32'$$

bis

$$\varphi = 90^\circ$$

und der Parallelkreis der Breite $66^\circ 32'$, der die kalte Zone von der gemäßigten trennt, wird der *Polarkreis* genannt. Die letzte der vorhergehenden Gleichungen giebt das Mittel, die Oberflächen dieser Zonen zu berechnen. Theilt man die

berfläche der ganzen Erde in hundert gleiche Theile, so enthält die heiße Zone 40 solcher Theile, jede der zwei gemäßigten 26 und jede der zwei kalten Zonen 4 solche Theile, daß man wieder

$$40 + 2 \cdot 26 + 2 \cdot 4 = 100$$

ist die Oberfläche der ganzen Erde getheilt. Wir werden weiter unten Gelegenheit haben, die Dimensionen dieser Erdzonen oder Klimate auch für die sphäroidische Erde durch ganz rechte Ausdrücke darzustellen.

1. 3. Art. Zone.

Halbe Dauer des natürlichen Tags.

Polhöhe	Polhöhen.				
	38°	39°	40°	41°	42°
66°	7 ^h 25'	7 ^h 28'	7 ^h 31'	7 ^h 34'	7 ^h 38'
68	7 17	7 19	7 22	7 25	7 29
70	7 9	7 12	7 14	7 17	7 20
72	7 2	7 4	7 6	7 9	7 11
74	6 55	6 57	6 59	7 1	7 3
76	6 48	6 49	6 51	6 53	6 55
78	6 41	6 42	6 44	6 45	6 47
80	6 34	6 36	6 37	6 38	6 39
82	6 28	6 29	6 30	6 31	6 32
84	6 22	6 22	6 23	6 24	6 25
86	6 15	6 16	6 16	6 17	6 17
88	6 7	6 8	6 9	6 10	6 10
90	6 0	6 0	6 0	6 0	6 0
92	5 56	5 56	5 56	5 56	5 56
94	5 50	5 50	5 49	5 49	5 48
96	5 44	5 43	5 43	5 42	5 41
98	5 37	5 37	5 36	5 35	5 34
100	5 31	5 30	5 29	5 29	5 29
102	5 25	5 23	5 22	5 20	5 19
104	5 18	5 16	5 15	5 13	5 11
106	5 11	5 9	5 7	5 5	5 3
108	5 4	5 2	4 59	4 57	4 55
110	4 57	4 54	4 52	4 49	4 47
112	4 49	4 47	4 44	4 41	4 38
114	4 42	4 39	4 35	4 32	4 29

Halbe Dauer des natürlichen Tages

Polhöhe.	Polhöhen.				
	43°	44°	45°	46°	47°
66°	7 ^h 42'	7 ^h 43'	7 ^h 49'	7 ^h 54'	7 ^h 58'
68	7 32	7 35	7 39	7 43	7 46
70	7 23	7 26	7 29	7 32	7 35
72	7 14	7 16	7 19	7 22	7 25
74	7 5	7 7	7 10	7 12	7 15
76	6 57	6 59	7 1	7 3	7 5
78	6 49	6 50	6 52	6 55	6 56
80	6 41	6 42	6 44	6 45	6 47
82	6 33	6 34	6 35	6 37	6 38
84	6 25	6 26	6 27	6 28	6 29
86	6 18	6 18	6 19	6 20	6 20
88	6 10	6 11	6 11	6 11	6 12
90	6 0	6 0	6 0	6 0	6 0
92	5 55	5 55	5 55	5 55	5 55
94	5 48	5 47	5 47	5 46	5 46
96	5 40	5 40	5 39	5 38	5 37
98	5 33	5 32	5 31	5 30	5 28
100	5 26	5 29	5 22	5 21	5 20
102	5 17	5 16	5 14	5 12	5 11
104	5 9	5 7	5 5	5 3	5 1
106	5 1	4 59	4 57	4 54	4 52
108	4 53	4 50	4 47	4 45	4 42
110	4 44	4 41	4 38	4 35	4 32
112	4 35	4 32	4 28	4 25	4 21
114	4 25	4 22	4 18	4 14	4 10

Halbe Dauer des natürlichen Tags.

Polhöhe.	Polhöhen.				
	48°	49°	50°	51°	52°
66°	8 ^h 3'	8 ^h 7'	8 ^h 12'	8 ^h 18'	8 ^h 24'
68°	7 50	7 55	7 59	8 4	8 9
70°	7 39	7 43	7 47	7 51	7 55
72°	7 28	7 31	7 35	7 38	7 42
74°	7 18	7 21	7 24	7 27	7 30
76°	7 8	7 10	7 13	7 15	7 18
78°	6 58	7 0	7 2	7 4	7 7
80°	6 48	6 50	6 52	6 54	6 56
82°	6 39	6 41	6 42	6 43	6 45
84°	6 30	6 31	6 32	6 33	6 34
86°	6 21	6 22	6 22	6 22	6 24
88°	6 12	6 12	6 13	6 13	6 14
90°	6 0	6 0	6 0	6 0	6 0
92°	5 54	5 54	5 54	5 53	5 53
94°	5 45	5 45	5 44	5 44	5 43
96°	5 36	5 35	5 35	5 34	5 33
98°	5 27	5 26	5 25	5 23	5 22
100°	5 18	5 17	5 15	5 13	5 11
102°	5 9	5 7	5 5	5 3	5 0
104°	4 59	4 57	4 54	4 52	4 49
106°	4 49	4 46	4 45	4 41	4 38
108°	4 39	4 36	4 33	4 29	4 26
110°	4 28	4 25	4 21	4 17	4 13
112°	4 17	4 13	4 9	4 4	4 0
114°	4 5	4 1	3 56	3 51	3 46

Halbe Dauer des natürlichen Tags

		Polhöhen.				
		53°	54°	55°	56°	57°
66°	8	30	30	43	51	59
68	8	14	20	28	32	39
70	8	0	5	10	15	21
72	7	48	51	55	0	5
74	7	33	37	41	45	49
76	7	21	24	28	31	35
78	7	9	12	15	18	21
80	6	58	0	2	5	7
82	6	47	48	50	52	54
84	6	36	37	38	40	41
86	6	25	26	27	28	29
88	6	14	15	15	16	16
90	6	0	0	0	0	0
92	5	53	53	52	52	52
94	5	42	42	41	40	39
96	5	31	30	29	28	27
98	5	21	19	17	16	14
100	5	10	8	5	3	1
102	4	58	56	53	51	48
104	4	47	44	41	37	34
106	4	34	31	27	24	20
108	4	22	18	14	9	5
110	4	9	4	59	54	39
112	3	55	50	44	38	31
114	3	40	34	27	20	13

Halbe Dauer des natürlichen Tags.

Polhöhe	Polhöhen.				
	58°	59°	60°	61°	62°
66°	9 ^h 8	9 ^h 18	9 ^h 29	9 ^h 42	9 ^h 57
68	8 47	8 55	8 4	8 14	9 25
70	8 28	8 35	8 42	8 50	8 59
72	8 10	8 16	8 22	8 29	8 37
74	7 54	7 59	8 4	8 10	8 16
76	7 39	7 43	7 47	7 52	7 57
78	7 24	7 27	7 31	7 35	7 39
80	7 10	7 13	7 16	7 19	7 22
82	6 56	6 58	7 1	7 3	7 6
84	6 43	6 44	6 46	6 48	6 50
86	6 30	6 31	6 32	6 33	6 35
88	6 17	6 17	6 18	6 19	6 20
90	6 0	6 0	6 0	6 0	6 0
92	5 51	5 51	5 50	5 50	5 49
94	5 38	5 37	5 36	5 35	5 34
96	5 25	5 24	5 22	5 21	5 19
98	5 12	5 10	5 8	5 6	5 3
100	4 59	4 56	4 53	4 50	4 47
102	4 45	4 42	4 38	4 35	4 31
104	4 30	4 27	4 23	4 18	4 13
106	4 15	4 11	4 6	4 1	3 55
108	4 0	3 54	3 48	3 42	3 35
110	3 43	3 36	3 29	3 22	3 14
112	3 24	3 17	3 9	3 0	2 50
114	3 5	2 55	2 45	2 34	2 21

Halbe Dauer des natürlichen Tags.

Polhöhe	Polhöhen.			
	63°	64°	65°	66°
60°	10 ^h 15'	10 ^h 38'	11 ^h 13'	—
68	9 38	9 53	10 12	10 35
70	9 10	9 21	9 34	9 41
72	8 45	8 54	9 4	9 16
74	8 23	8 30	8 38	8 48
76	8 3	8 9	8 15	8 23
78	7 44	7 49	7 54	8 0
80	7 26	7 30	7 34	7 39
82	7 9	7 12	7 15	7 19
84	6 52	6 55	6 57	7 0
86	6 36	6 38	6 40	6 41
88	6 20	6 21	6 22	6 23
90	6 0	6 0	6 0	6 0
92	5 49	5 48	5 48	5 47
94	5 33	5 32	5 31	5 29
96	5 17	5 15	5 13	5 11
98	5 1	4 58	4 55	4 52
100	4 44	4 40	4 37	4 32
102	4 27	4 22	4 17	4 12
104	4 8	4 3	3 56	3 50
106	3 49	3 42	3 35	3 27
108	3 28	3 20	3 11	3 0
110	3 5	2 55	2 43	2 30
112	2 38	2 25	2 10	1 52
114	2 7	1 49	1 26	—

L

Tagbogen.

Arcus diurnus; Arc diurne; Diurnal arc.

So wird die Zeit genannt, die ein Gestirn über dem Horizonte des Beobachters zubringt. Der Anfang dieser Zeit ist der *Aufgang*, die Mitte die *Culmination* und das Ende derselben der *Untergang* des Gestirns genannt. Wenn man die Zeit der Culmination und den Tagbogen eines Gestirns kennt, so erhält man auch sofort die Zeit seines Auf- und Untergangs, indem man von der Culmination für den Aufgang den halben Tagbogen subtrahirt, für den Untergang aber ihn addirt.

I. Um zuerst die wahre Sonnenzeit T der Culmination eines Gestirns zu finden, sey a und A die Rectascension des Gestirns und der Sonne für den Mittag des gegebenen Tages und ∂a , ∂A die täglichen Aenderungen dieser Größen, alle in Zeit oder so ausgedrückt, daß 24 Stunden gleich 360 Graden, also eine Stunde gleich 15 Graden ist. Dieses vorausgesetzt hat man für die gesuchte Zeit T die Rectascension des Gestirns gleich $a + T \cdot \frac{\partial a}{24}$ und die Rectascension der Sonne gleich $A + T \cdot \frac{\partial A}{24}$. Die Differenz dieser beiden letztern Größen ist aber, da für diese Zeit T das Gestirn eben durch den Meridian geht, gleich dem Stundenwinkel der Sonne, d. h. gleich der gesuchten wahren Sonnenzeit T , so daß man daher hat

$$T = a + \frac{1}{24} \cdot T \cdot \partial a - A - \frac{1}{24} \cdot T \cdot \partial A,$$

woraus man für den gesuchten Werth von T erhält

$$T = \frac{a - A}{1 + \frac{1}{24}(\partial A - \partial a)}.$$

Geht das Gestirn, z. B. der Planet in seiner eigenen Bewegung von Ost gen West oder rückwärts, so ist ∂a negativ und für Fixsterne, die keine eigene Bewegung haben, ist es gleich Null. Einfacher wird diese Aufgabe, wenn man nicht die Sonnenzeit, sondern die Sternzeit der Culmination eines Gestirns sucht, da diese Sternzeit der Culmination nichts anders

als die Rectascension des Gestirns selbst ist. Wie man aber aus der gefundenen Sternzeit der Culmination die mittlere Zeit derselben finden kann, ist im Artikel *Sternzeit* gesagt worden.

II. Um nun auch den zweiten Theil der hierher gehörenden Aufgabe, aufzulösen oder um den halben Tagbogen, den wir *S* nennen wollen, zu bestimmen, so hat man, wenn φ den Stundenwinkel, p die Distanz des Gestirns vom Nordpol des Aequators und z die Distanz desselben von dem Pole des Horizonts oder vom Zenith bezeichnet,

$$\cos. z = \cos. p \sin. \varphi + \sin. p \cos. \varphi \cos. S,$$

wo φ die Polhöhe des Beobachtungsortes ist. Wenn das Gestirn im Horizonte ist oder eben auf- oder untergeht, so ist der Stundenwinkel φ gleich dem halben Tagbogen S , und da in diesem Fall $z = 90^\circ$ ist, so hat man

$$\cos. S = - \frac{\text{Tang. } \varphi}{\text{Tang. } p} \quad (I)$$

oder auch

$$\cos. (180^\circ - S) = \frac{\text{Tang. } \varphi}{\text{Tang. } p}$$

und durch diese Gleichung wird der halbe Tagbogen S bestimmt. Will man dabei auf die Refraction und auf die Aenderung der Poldistanz des Gestirns, so wie auf den Halbmess der Beobachtungsröhre Rücksicht nehmen, so wird man nach den Vorstehenden verfahren, die schon oben mitgetheilt worden sind. Hier merken wir nur, daß die letzte Gleichung den Quadranten zu vielfach läßt, in welchem man die Größe S zu nehmen hat. Da nämlich S immer kleiner als $180^\circ = 12^h$ seyn muß, so fällt in der Gleichung

$$\cos. S = - \frac{\text{Tang. } \varphi}{\text{Tang. } p}$$

die Größe S in den ersten oder in den zweiten Quadranten, wenn $\cos. S$ positiv oder negativ ist.

In dieser Gleichung ist der halbe Tagbogen S von der Größe, wie aus der Natur der Sache folgt, und außerdem von der Poldistanz des Gestirns abhängig. Man kann ihn aber

auch von der Länge oder von der Rectascension des Gestirns abhängig machen, was besonders bei der Sonne für manche Untersuchungen sehr bequem seyn wird. Ist nämlich α die Rectascension, λ die Länge der Sonne und e die Schiefe der Ekliptik, so hat man

$$\text{Tang. } p = \frac{1}{\text{Tang. } \alpha \sin. e}$$

und daher auch

$$\text{Cos. } S = - \text{Tang. } e \text{ Tang. } \varphi \sin. \alpha \dots (II)$$

Ferner hat man $\text{Tang. } \alpha = \text{Cos. } e \text{ Tang. } \lambda$, wodurch die letzte Gleichung in folgende übergeht

$$\text{Cos. } S = - \frac{\sin. e \text{ Tang. } \varphi \text{ Tang. } \lambda}{\sqrt{1 + \text{Cos.}^2 e \text{ Tang.}^2 \lambda}}, \dots (III)$$

wo in (II) die GröÙe S von α und in (III) von λ abhängig erscheint.

III. Nennt man ebenso S' den halben *Nachtbogen* eines Gestirns oder die Hälfte der Zeit, die dasselbe unter dem Horizonte verweilt, so hat man, da S' das Complement zu S von S ist,

$$\text{Cos. } S' = \frac{\text{Tang. } \varphi}{\text{Tang. } p} \dots (IV)$$

Giebt man in den beiden Gleichungen (I) und (IV) die GröÙe $(90^\circ - p)$ gleiche, aber entgegengesetzte Werthe, so hat man $\text{Cos. } (180^\circ - S) = - \text{Cos. } S'$ oder $S = S'$, d. h. der Tagbogen der Sonne für jeden Ort der Erdoberfläche im Sommer ist gleich dem ihm entsprechenden Nachtbogen im Winter. So ist z. B. der längste Tag im Sommer für jeden Ort gleich der längsten Nacht im Winter. Giebt man ebenso ohne p zu ändern, der GröÙe φ gleiche, aber entgegengesetzte Werthe, so erhält man ebenfalls $S = S'$, d. h. für zwei vom Aequator zu beiden Seiten desselben gleich weit entfernte Beobachter ist der Tagbogen des einen gleich dem Nachtbogen des andern. So hat z. B. der eine den kürzesten Tag, wenn der andere die kürzeste Nacht hat; der eine hat Sommer, wenn der andere Winter hat. Man nennt die Bewohner desselben Meridians unter gleichen, aber entgegengesetzten Breiten *Prioresci*, die Bewohner desselben Parallelkreises, aber unter entgegengesetzten Meridianen, *Antosci* und endlich die einander diametral gegenüberstehenden Beobachter *Antipoden*. Da

Antioeci haben gleiche Tageszeiten, aber entgegengesetzte Jahreszeiten; die Antioeci haben gleiche Jahreszeiten, aber entgegengesetzte Tageszeiten, und die Antipoden haben entgegengesetzte Jahres- und Tageszeiten.

IV. Um die Zeit t zu finden, die der Halbmesser r der Sonne macht, durch einen gegebenen *Almucantharat*¹ zu gehn, so kann man, wenn man die obigen Bedeutungen von p , s , φ beibehält, für das Verhältniß der Differentiale von z und s

$$\frac{\partial z}{\partial s} = \sin. \omega \cos. \varphi,$$

wo ω das *Azimuth* des Gestirns ist. Setzt man aber $\partial z = r$ und bezeichnet T die Uhrzeit, die zwischen den zwei nächsten Culminationen der Sonne verflossen ist, so hat man

$$t = \frac{Tr}{360.60^2 \sin. \omega \cos. \varphi}.$$

Setzt man ν den Winkel des Vertikalkreises mit dem Declinationskreise des Gestirns, so hat man auch

$$\sin. \omega \cos. \varphi = \sin. p \sin. \nu$$

und daher

$$t = \frac{Tr}{360.60^2 \sin. p \sin. \nu} \quad (V)$$

Für diese Größe ν hat man auch

$$\sin. \nu = \frac{\sin. s \cos. \varphi}{\sin. z}$$

$$\cos. \nu = \frac{\sin. \varphi \cos. p \cos. z}{\sin. p \sin. z}$$

— Solche Sterne, die wie die Sonne für uns südlich vom Aequator culminiren, der Winkel ν immer kleiner als 90° ist.

Ist jener Almucantharat der Horizont, so ist $z = 90^\circ$, und daher die letzte Gleichung

$$\cos. \nu = \frac{\sin. \varphi}{\sin. p},$$

so nach die Zeit t des Auf- oder Untergangs des Sonnenkreises r gleich

¹ S. d. Art. in Bd. I. S. 284.

$$t = \frac{Tr}{360 \cdot 60^2 \sqrt{\sin^2 p - \sin^2 \varphi}}$$

oder bequemer zur Rechnung

$$t = \frac{Tr}{360 \cdot 60^2 \sqrt{\sin(p + \varphi) \sin(p - \varphi)}} \quad \dots (VI)$$

Diese Gleichung zeigt, daß für dieselbe Polhöhe diese Zeit am kleinsten ist, wenn $p = 90^\circ$, d. h. zur Zeit der Aequinoctien, wo die Sonne in Aequator steht. Für $p = \varphi$ wird t unendlich groß. Dann geht nämlich der Halbmesser der Sonne gar nicht auf oder unter, so lange p das Werth hat.

V. Die vorhergehende einfache Gleichung (I) oder

$$\cos S = -\tan \varphi \cot p$$

gibt nicht nur den halben Tagbogen und dadurch die Zeit des Auf- und Untergangs der Gestirne, sondern sie enthält zugleich die Auflösung aller Probleme, die man über den Gegenstand aufstellen kann. Wir wollen die vorzüglichsten derselben kurz anzeigen.

A. Zuerst ist klar, daß für $p < 90^\circ$ die Größe $S > 0$ ist und umgekehrt, d. h. daß Sterne über dem Aequator (für uns Bewohner der nördlichen Hemisphäre) länger über, als unter dem Horizonte verweilen, und daß Sterne unter dem Aequator oder mit südlichen Declinationen länger unsichtbar als sichtbar seyn müssen. Für $p = 90^\circ$ wird auch $S = 0$, oder Sterne im Aequator bleiben für alle Orte der Erde eben so lange über als unter dem Horizonte.

B. Ist $p = \varphi$, so ist $S = 180^\circ$ oder das Gestirn berührt nicht mehr auf und unter, sondern berührt nur in seiner Declination den Horizont. Für die Sonne ist dieses der Anfang und das Ende der Jahreszeit, wo die Sonne immer über dem Horizonte bleibt, und zwar so lange, als $p < \varphi$ ist. Da die Schiefe e der Ekliptik $23^\circ 28'$ beträgt, so ist die Polhöhe p der Sonne immer zwischen den Grenzen

$$90^\circ - e = 66^\circ 32'$$

und

$$90^\circ + e = 113^\circ 28'$$

enthalten. Die Bewohner der Erde, für welche die Sonne einen Tag im Jahre nicht auf- und nur einen nicht untergeht

ben eine nördliche oder südliche Polhöhe von $(90 - e)$ raden, und sie sind die Bewohner der beiden *Polarkreise*. Für die innerhalb der Polarkreise wohnenden Menschen ist die kleinste mittägige Zenithdistanz z der Sonne

$$z = \varphi - e,$$

so desto größer, d. h. die Sonne steht selbst mitten im Sommer in jene Gegenden desto tiefer, je größer die Breite φ oder näher der Beobachter selbst am Pole wohnt. Für den Polarkreis ist $\varphi = 90^\circ - e$, also $z = 90^\circ - 2e = 43^\circ 4'$, und für den Pol selbst ist $\varphi = 90^\circ$, also $z = 90^\circ - e = 66^\circ 32'$.

C. Bekanntlich wird der von den Wendekreisen eingeschlossene Gürtel die *heisse Zone*, der von den Polarkreisen begrenzte Raum die *kalte Zone* und endlich der zwischen den Polar- und Wendekreisen liegende Theil der Erdoberfläche die *gemäßigte Zone* genannt.

Nur die kalten Zonen haben solche Jahreszeiten, wo die Sonne für sie längere Zeit hindurch nicht auf oder nicht untergeht. Für den Anfang und das Ende dieser Zeit hat man die einfache Gleichung

$$p = \varphi \dots (VII),$$

wo für $p < \varphi$ die Sonne für jene Gegenden in ihrem Sommer nicht mehr untergeht und für $p > \varphi$ im Winter nicht mehr aufgeht. Nennt man λ die Länge der Sonne, so hat man allgemein

$$\sin. \lambda = \frac{\cos. p}{\sin. e},$$

Also findet man auch die Länge λ der Sonne für den Anfang und das Ende der langen Nacht jener Gegenden durch die Gleichung

$$\sin. \lambda = \frac{\cos. \varphi}{\sin. e} \dots (VIII)$$

Ist z. B. $\varphi = 90^\circ$, so ist nach (VII) auch $p = 90^\circ$, also ist, für die Pole selbst, der Anfang und das Ende jener Zeit der 21ste März und der 22ste September oder unter den Polen ist ein halbes Jahr Tag und ebenso lange Nacht.

Für $\varphi = 80^\circ$ ist $p = 80^\circ$, also geht für diesen Parallelkreis die Sonne vom 15ten April bis 27sten August in der nördlichen kalten Zone nicht unter und in der südlichen nicht auf.

Für $\varphi = 66^\circ 32'$ oder für die Bewohner der Polarkreise ist auch $p = 66^\circ 32'$ oder hier geht die Sonne im Jahre bloß

an einem Tage, am 21. Juni, in der nördlichen Hemisphäre nicht unter und in der südlichen nicht auf.

Kleinere Werthe von φ , als $66^{\circ} 32'$, geben endlich, in der Gleichung (VII); unmögliche Werthe von p , und es folgt aus der Gleichung (VIII), daß für $\varphi < 90^{\circ} - e$, das heißt für $\varphi < 66^{\circ} 32'$, die Werthe von $\text{Sin. } \lambda$ imaginär werden, was Zeichen, daß für die Bewohner der gemäßigten und der kalten Zone keine Zeit im Jahre ist, wo ihnen die Sonne auf- oder untergeht, wie bekannt.

D. Ganz anders würden sich diese Erscheinungen verhalten, wenn die Schiefe der Ekliptik stark von der jetzt verschiedenen wäre, die sie jetzt ist. Für $e = 0$ z. B. fällt die Ekliptik mit dem Äquator zusammen und die Poldistanz der Sonne wäre durch das ganze Jahr gleich 90 Graden, und würde auch ihre Länge jeden Augenblick mit ihrer Rectascension zusammenfallen. Für diesen Fall giebt die Gleichung

$$\text{Sin. } \lambda = \frac{\text{Cos. } p}{\text{Sin. } e} \quad \text{S. } = 90^{\circ}$$

oder für $e = 0$ würde an allen Orten der Erde durch das ganze Jahr Tag und Nacht von gleicher Länge seyn. Wenn aber $e = 90^{\circ}$ oder stände die Ekliptik senkrecht auf dem Äquator, wie dieses z. B. nach HAZENSKI's Beobachtungen bei dem Planeten Uranus der Fall seyn soll, so würde die obige Gleichung

$$\text{Sin. } \lambda = \frac{\text{Cos. } p}{\text{Sin. } e}$$

in die folgende übergehen

$$\lambda = 90^{\circ} - p$$

oder die Länge der Sonne würde durch das ganze Jahr identisch mit der Declination dementen seyn.

Noch muß zur Gleichung (VIII) bemerkt werden, daß man, um durch sie den Anfang und das Ende jener Zeit zu finden, wo die Sonne für einen gegebenen Parallelkreis der kalten Zone nicht mehr auf- oder untergeht, auf die Declination r und auf den Halbmesser Δ der Sonne Rücksicht nehmen muß, so daß man eigentlich haben wird

$$\text{Sin. } \lambda = \frac{\text{Cos. } (\varphi + r + \Delta)}{\text{Sin. } e}$$

für den Anfang der Zeit, wo die Sonne immer über dem Horizonte bleibt, und

$$\text{Sin. } \lambda = - \frac{\text{Cos. } (\varphi - r - \Delta)}{\text{Sin. } e}$$

den Anfang der Zeit, wo die Sonne für jenen Parallelkreis nicht mehr aufgeht. Man sieht daraus, daß die Refraction d der Halbmesser der Sonne für die Bestimmung jener Zeit dieselben Wirkungen haben, als ob die geographische Breite α $(r + d)$ verkleinert worden wäre.

VI. Nachdem wir im Vorhergehenden die Zeit des Auf- oder Untergangs der Gestirne bestimmt haben, sollten wir nun auch den Ort im Horizonte bestimmen, in welchem sie auf- oder untergehen. Man nennt die Entfernung dieses Orts vom Meridiane, im Horizonte gezählt, die *Morgen-* und *Abendweite* (*amplitudo ortiva et occidua*). Man gebraucht dieselbe vorzüglich zur See bei der Bestimmung der Declination der Magnetnadel. Die dazu nöthigen Ausdrücke sind aber schon oben selbst mit der hier zu berücksichtigenden Wirkung der Refraction mitgetheilt worden.

Zum Schlusse dieses Gegenstandes wollen wir die Auflösung eines mit ihm verwandten Problems mittheilen, das auch bei vielen anderen Untersuchungen von großem Nutzen ist. Man suche die vollständige Aenderung der Zenithdistanz z eines Gestirns für eine gegebene Zwischenzeit. Nennt man ∂z die Aenderung der Zenithdistanz und ∂s die Aenderung des Stundenwinkels oder die gegebene Zwischenzeit, so hat man nach dem bekannten Taylor'schen Lehrsatz für die gesuchte veränderte Zenithdistanz z' den folgenden Ausdruck:

$$= z + \left(\frac{\partial z}{\partial s}\right) \partial s + \left(\frac{\partial^2 z}{\partial s^2}\right) \cdot \frac{\partial s^2}{1.2} + \left(\frac{\partial^3 z}{\partial s^3}\right) \cdot \frac{\partial s^3}{1.2.3} + \dots$$

oder $\left(\frac{\partial z}{\partial s}\right)$; $\left(\frac{\partial^2 z}{\partial s^2}\right)$. . die ersten, zweiten Differentialquotienten der GröÙe z in Beziehung auf s sind, voraus-

gesetzt, daß die Declination des Gestirns während dieser Zwischenzeit als unveränderlich betrachtet werden kann. Differenzirt man nun die erste der oben (II.) gegebenen Gleichungen

$$\cos. z = \cos. p \sin. \varphi + \sin. p \cos. \varphi \cos. s,$$

Beziehung auf z und s , und setzt man der Kürze wegen

$$m = \frac{\sin. p \cos. \varphi}{\sin. z} \cdot \sin. s \text{ und } n = m \cotg. s,$$

erhält man sofort

1 S. Art. *Morgenweite*. Bd. VI. S. 2460.

$$\left(\frac{\partial z}{\partial s}\right) = m$$

und

$$\left(\frac{\partial m}{\partial s}\right) = n - m^2 \operatorname{Cotg.} z,$$

$$\left(\frac{\partial n}{\partial s}\right) = -m - mn \operatorname{Cotg.} z,$$

also auch

$$\left(\frac{\partial^2 z}{\partial s^2}\right) = n - m^2 \operatorname{Cotg.} z,$$

$$\left(\frac{\partial^2 z}{\partial s^3}\right) = \left(\frac{\partial n}{\partial s}\right) - 2m \left(\frac{\partial m}{\partial s}\right) \operatorname{Cotg.} z + \frac{m^2}{\sin^2 z} \cdot \left(\frac{\partial z}{\partial s}\right)$$

oder wenn man in der letzten Gleichung die vorhergehenden Werthe von $\frac{\partial m}{\partial s}$, $\frac{\partial n}{\partial s}$ und von $\frac{\partial z}{\partial s}$ substituirt,

$$\left(\frac{\partial^3 z}{\partial s^3}\right) = m^2(1 + 3 \operatorname{Cotg.}^2 z) - 3mn \operatorname{Cotg.} z - m.$$

Führt man so fort, so erhält man, wenn man $\Theta = \operatorname{Cotg.} z$ setzt und bis zu den fünften Potenzen von ∂s fortgeht, was in allen Fällen genügt, folgenden Endausdruck, der die Auflösung des gegebenen Problems enthält:

$$\begin{aligned} z' = z &+ m \partial s + (n - m^2 \Theta) \frac{\partial s^2}{1.2} \\ &+ (m^2 - m - 3mn \Theta + 3m^2 \Theta^2) \cdot \frac{\partial s^3}{1.2.3} \\ &+ [6m^2 n - n + (4m^2 - 3n^2 - 9m^4) \Theta \\ &\quad + 18m^2 n \Theta^2 - 15m^4 \Theta^3] \cdot \frac{\partial s^4}{1.2.3.4} \\ &+ [15mn^2 - 10m^2 + 9m^6 + m \\ &\quad + (15mn - 90m^2 n) \Theta \\ &\quad + (45mn^2 - 30m^2 + 90m^5) \Theta^2 \\ &\quad - 150m^2 n \Theta^3 + 105m^4 \Theta^4] \frac{\partial s^5}{1.2.3.4.5} + \dots \end{aligned}$$

Eine der wichtigsten Anwendungen dieses Ausdrucks ist bei der Beobachtung der Höhen der Gestirne in der Nähe des Meridians, um daraus die *Polhöhe* des Beobachtungsortes zu finden¹. Ist nämlich z die beobachtete und z' die gesuchte

¹ S. Art. *Circummeridianhöhen*. Bd. II. S. 112.

mittägige Höhe des Gestirns, so wird man in dem Vorhergehenden nur die Grösse s , also auch m gleich Null setzen, wodurch n in

$$n = \frac{\sin. p \cos. \varphi}{\sin. z}$$

übergeht, und man wird für die gesuchte Reduction $\partial z = z' - z$ der beobachteten Höhe auf die mittägige Höhe den Ausdruck erhalten

$$z = -n \frac{\partial s^2}{1.2} + n(1 + 3n^2) \frac{\partial s^4}{1.2.3.4} \\ - n[1 + 15n(n + \cos. z + 3 \cos. z^2)] \frac{\partial s^6}{1.2.3.4.5.6} + \dots$$

von welchem gewöhnlich schon das erste, in allen Fällen aber die beiden ersten Glieder genügen.

T a n t a l.

Columbium; Tantalum; Tantal; Tantalum.

Ein sehr seltenes, von HATCHETT und ECKHARDT entdecktes, im Tantalit und Xurotantalit vorkommendes Metall; sehr strangflüssig und nach CHILDAK röthlich gelb und sehr pröde.

Es bildet mit Sauerstoff die *tantalige Säure* (184 Tantal auf 16 Sauerstoff), stahlgrau und unlöslich, und die *Tantalsäure* (184 Tantal auf 24 Sauerstoff), welche ein weisses, geschmackloses, Lakmus nicht röthendes Pulver darstellt, mit Wasser ein weisses Hydrat bildet, sich nur in wenigen Säuren und nur in geringer Menge löst und mit Alkalien unkrystallinische, zum Theil in Wasser lösliche Verbindungen eingeht.

Das *Fluor-Tantal* ist eine weisse Masse; das *Chlor-Tantal* ein gelbweisses Mehl; das *Schwefel-Tantal* eine graue, feinkörnige, zart anzufühlende Masse.

G.

Tartrimeter.

Dieser Apparat ist einer von den zahlreichen, die von Chemikern in Vorschlag gebracht worden sind, um die Menge der in einer Auflösung enthaltenen Salze oder der in Flüssigkeiten befindlichen Substanzen zu messen. Sie sind meistens zum praktischen Gebrauche bestimmt, nach den zu messenden Substanzen mit Hülfe der griechischen, mitunter auch lateinischen Nomenclatur benannt, und beruhen auf verschiedenen, leicht aufzufindenden physikalischen Gesetzen. Nur mit großer Mühe würde eine vollständige Aufzählung aller dieser angegebenen Werkzeuge zu bewerkstelligen seyn, und eine genaue Beschreibung derselben wäre in unserem Werke um so weniger am rechten Orte, als sie fast sämtlich in das Gebiet der praktischen Chemie gehören. Es wird daher genügen, bei dieser Gelegenheit einige derselben bloß zu nennen und ihre Bestimmung, die nicht allseitig aus ihrem Namen unmittelbar zu entnehmen ist, anzugeben; verschiedene der zahllosen Meßwerkzeuge ähnlicher Art sind obgleich bereits in einzelnen Abtheilungen, als *Aufschwammometer*, *Gaismeter* u. s. w. oder gar allgemein genannt und beschrieben worden. Das *Tartrimeter* ist dazu bestimmt, die Menge des in einer Auflösung enthaltenen Weinstens zu messen; das ihm ähnliche *Alkalimeter* giebt die Menge des aufgelösten Alkali an, so wie das *Acidimeter* die Menge vorhandener Essigsäure. Letzteres ist von *Dechenius* angegeben, so wie das *Bersholimeter* zur Prüfung der Jodellischen Länge (von Kali und Wasser gebildet Chlor nach *Bersholius*), welches dem *Chlorometer* von *Picquet* und *Pirsson* oder von *Gay-Lissac* ähnlich ist. Das *Millilitermeter* eine Art *Alkoholometer*, ist gleichfalls von *Dechenius* angegeben, und es giebt es sogar zu gleichen Zwecken bestimmte Werkzeuge von verschiedenen Namen, die sich nur wenig von einander abweichender Construction.¹

M.

¹ Journ. de Pharmacie, 1823. Fevr. p. 52.

² Die genannten findet man beschrieben in *Laboratorium* H. XXXVIII. Tab. VII. Heft XXXIX. Tab. CLV. In welchem Werke alle Apparate dieser Art vollständig findet.

Taucherglocke.

Campana urinatoria; Cloche du Plongeur; Diving Bell.

Die Taucherglocke ist gegenwärtig ein rein technischer Apparat; allein nach der früheren Behandlung der Physik diente als Beweis des Vorhandenseyns der Luft und ihres Widerstandes gegen Wasser, weswegen ein kleines Modell einer solchen Glocke, aus Glas und mit Bleigewichten versehen, um durch unter das Wasser herabgezogen zu werden, meistens wesentlicher Apparat der physikalischen Cabinette betrachtet wurde. Obgleich gegenwärtig dieser Beweis als überflüssig betrachtet wird, so ist doch so oft von Phänomenen die Rede, welche namentlich HALLEY und auch Andere unter Taucherglocken wahrgenommen haben, daß eine Beschreibung dieses Apparates hier nicht fehlen darf.

Die Kunst des Tauchens, namentlich um die Perlen aus dem Meere heraufzuholen, ist sehr alt und man war daher schon früh darauf bedacht, die Taucher durch einen Behälter mit Luft in den Stand zu setzen, länger unter dem Wasser zu verweilen. Von einem solchen Apparate redet schon ARISTOTELIS¹, allein es ist ungewiß, ob unter demselben eine eigentliche Taucherglocke oder bloß eine Taucherkappe zu verstehen sey. Von den letzteren, die bloß den Kopf umgeben und mit einer auf die Oberfläche des Wassers hinaufgehenden Röhre versehen waren, soll schon in den ältesten Ausgaben des VEGETIUS vom Jahre 1511 die Rede seyn, wo auch eine Abbildung durch den Herausgeber beigelegt ist²; später erfand auch HALLEY eine kleinere Kappe, die für einige Minuten Luft faßte, über den Kopf gedeckt wurde und durch ein dichtes, biegsames Rohr mit der Glocke in Verbindung stand. Vermuthlich blieb die Taucherglocke bei den Griechen stets bekannt, denn SENOTT³ berichtet nach einer Er-

¹ Problemata. XXX. §. 5.

² Busch Handbuch d. Erfindungen. Th. XII. S. 88.

³ Technica curiosa. L. VI. c. 9. p. 893.

zählung des TAISNIER¹, daß in dessen Beiseyn und in Gegenwart Kaisers CARL V. nebst mehr als 10000 Zuschauern zwei Griechen sich in einem umgekehrten Kessel in das Wasser hinabließen und ein mitgenommenes brennendes Licht wieder heransbrachten. In England wandte man dieselbe nachher zu technischen Zwecken an, indem BACO² sie an verschiedenen Stellen genau beschreibt. Als im Jahre 16^{ten} mehrere Schiffe der unüberwindlichen Flotte (der sogenannten *Armada*) an den englischen Küsten gescheitert waren und ihnen zugleich große Schätze versunken seyn sollten, bemühte man sich, mit einer durch SINCLAIR³ beschriebenen Taucherglocke diese heraufzuholen, und brachte auch im 1665 einige Kanonen neben der Insel Mull an der Westküste Schottlands empor, deren Werth jedoch die aufgewandten Kosten selbst dann kaum deckte, als 1688 noch einige Karkassen hinzukamen. WILLIAM PHIPPS, ein Americaner, erhielt 1783 von CARL III. ein Schiff, um ein bei der Hispaniola gesunkenes reiches spanisches Schiff heraufzuheben allein die Unternehmung mißlang, JACOB II. wollte ihn wieder unterstützen, jedoch brachte er durch Action, wozu der Herzog von ALBEMARLE vorzüglich interessirt war, eine neue Expedition zu Stande, und es gelang ihm, 1688 ein Werth von 200000 Leth. heraufzubringen. Dieses hatte zur Folge, daß sich in England verschiedene Gesellschaften ein Privilegium zum Tauchen an bestimmten Küsten geben ließen unter denen diejenige am bedeutendsten war, an deren Spitze der Herzog von ANGLE stand. Sie fanden viele Schätze, kein ohne bedeutenden reinen Gewinn⁴.

Man hat verschiedene Arten von Kästen angegeben, in denen sich die Taucher aufhalten, oder Hüllen, mit denen sie sich umgeben, um aus diesen während des Aufenthaltes

1 Opuscula de motu celerissimo.

2 Novum Organon. L. II. §. 60. in Opp. lat. transl. Lips. 1686 fol. p. 408. Phaenomena universi. ib. p. 707.

3 G. SINCLAIR ars nova et magis gravitatis et levitatis. Rotterd. 1669. 4. p. 220. SINCLAIR wird daher mit Unrecht für den Erfinder gehalten, z. B. von PASCUIUS in Inventa nov-antiqua. Lips. 1700. 4. p. 650. von LEUFOLD Theat. stat. univ. P. III. p. 242.

4 MARTIN Description of the Western Islands. 1716. 8. CAMDEN Political Survey of Britain. 1774. 4.

unter dem Wasser die erforderliche Luft zu schöpfen. Am vollständigsten sind diese älteren Apparate durch LEUPOLD¹ beschrieben worden, unter andern die von LORINI² erwähnte, aus einem viereckigen, mit Eisen beschlagenen Kasten bestehend, welchem an der einen Seite ein Fenster und unten einen Schornstein der Taucher hatte. Beschreibungen der Taucherglocken und Anweisungen zu ihrem Gebrauche finden sich ferner bei NICOLAUS WITSEN³, desgleichen bei BONELLI⁴, doch sagt JAC. BERNOULLI⁵ die Unausführbarkeit des einen von ihm gemachten Vorschlags; auch hat STURM⁶ Verbesserungen an der durch SINGLAIN beschriebenen Maschine vorgeschlagen.

Die einfache Aufgabe, sich unter einem umgestürzten, kugelförmig großen und zum Untersinken genügend beschwerenden Kasten in das Meer herabzulassen, ist leicht zu lösen, allein es zeigen sich bei der Ausführung bedeutende Schwierigkeiten. Beim Herabsinken eines solchen Kastens wird die darin enthaltene Luft durch die umgebenden Wassersäulen zusammengedrückt, da ungefähr 32 Fufs Wasserhöhe dem Druck einer Atmosphäre gleich ist und daher in einer Tiefe von 32 Fufs das Volumen der eingeschlossenen Luft schon auf die Hälfte, bei 64 Fufs aber auf $\frac{1}{4}$ herabgeht. Ist überhaupt p die Höhe einer Wassersäule, deren Druck dem der atmosphärischen Luft im Niveau des Meeres gleichkommt, p' die Tiefe, bis zu welcher der Apparat hinabsinkt, so ist die Elasticität und Dichtigkeit D der eingeschlossenen Luft

$$D = \frac{p + p'}{p}$$

und ihr Volumen

$$V = \frac{p}{p + p'}.$$

Wird daher eine Taucherglocke etwa 100 Fufs tief herabgelassen, so beträgt der Raum, den die Luft in ihr einnimmt,

¹ Theatrum pontificiale. Leipz. 1725. Cap. II. Taf. I bis III.

² Le fortificationi di BONNAIUTO LORINI. In Venetia 1609. fol.

³ Sheeps-Bouw beschreven door N. WITSEN. Amst. 1671. fol. p. 222.

⁴ De motu animalium L. B. 1710. p. 232.

⁵ Acta Erud. Lips. 1683. p. 553.

⁶ Colleg. curiosa. Norimb. 1678. 4.

weniger als den dritten Theil des ursprünglichen und die Taucher stehen daher so tief im Wasser, daß es für sie unmöglich ist, gehörig zu arbeiten. Dazu kommt das Verderben der eingeschlossenen Luft durch die expirirte Kohlensäure; da da ein erwachsener Mensch in einer Stunde ungefähr 5,55 Kub.-Fuß Luft ihres Gehalts an Sauerstoffgas beraubt¹ und die Luft zum Athmen schon unbrauchbar wird, wenn $\frac{1}{4}$ des Sauerstoffgases verzehrt sind, so darf man immerhin 8,33 Kub.-Fuß Luft als das Bedürfniß eines Menschen in einer Stunde annehmen. HALLEY war der erste, welcher diese wesentlichen Mängel verbesserte. Die durch seine Versuche sehr bekannt gewordene Taucherglocke war von Holz, oben 3, unten 5 F. weit und 8 F. hoch, auswärts mit Blei überzogen und am Boden mit Gewichten beschwert, um schnell im Wasser herabzusinken, und zugleich den Tauchern dazu dienend sich darauf zu stellen und zu arbeiten. Oben im Deckel war bei D ein meniscusförmiges Glas angebracht, die concave Seite nach innen gekehrt, und bei B ein Hahn, um die heiße Luft entweichen zu lassen. Eine kreisförmige Bank L diente den Tauchern zu Sitzen und die ganze Maschine wurde an Tauen seitwärts vom Schiffe herabgelassen, nachher wieder in die Höhe gezogen. Um die verdorbene Luft zu ersetzen, dienten ein Paar Tonnen C, mit Blei beschwert, um schnell herabzusinken, 30 Gallonen haltend, mit einer Öffnung im Boden, um das Wasser eindringen zu lassen, oben im Deckel aber gleichfalls mit einem Loche versehen, worin ein mit Oel und Wachs getränkter lederner Schlauch gesteckt war, aus welchem die Luft nicht entweichen konnte, weil er wieder herabwärts gebogen war, bis einer der Taucher ihn ergriff und unter der Glocke in die Höhe bog, worauf die Luft durch das eindringende Wasser herausgedrückt wurde. Die so entleerte Tonne wurde wieder hinaufgezogen und gleichzeitig eine zweite herabgelassen, welches Verfahren eine solche Menge frischer Luft gab, daß HALLEY nebst noch vier andern Personen anderthalb Stunden in einer Tiefe von 9 bis 10 Faden ohne die geringste Unbequemlichkeit ausdauern konnte. Dabei gebrauchte man die Vorrichtung, den Apparat allmählig von 12 zu 12 Fuß herabzulassen und dann vermittelst

1 S. Art. Athmen. Bd. I. S. 442.

Tonnen so viel frische Luft zuzuführen, daß das eingegessene Wasser wieder bis an den Rand der Taucherglocke k; als aber der Apparat unten angekommen war, wurde es so viel Luft durch den Hahn B herausgelassen, als jede Tonne zuführte. Wenn die Glocke ganz auf den Boden hergelassen war, so konnte unten auf dem Boden gearbeitet werden, auch konnte man bei ruhiger See hinlänglich sehn, zu lesen und zu schreiben, so daß HALLEY auf bleierne Feln mit einem Griffel Anweisungen schrieb, was geschehn sollte, und diese mit den Tonnen hinaufschickte. Bei unruhiger See war es unter der Glocke finster, wie in der Nacht, er dann konnte man sich eines Lichtes bedienen. Die Unquemlichkeit, die in der Regel stets bei einigen Individuen der Taucherglocke vorkommt, nämlich die Schmerzen in den Ohren wegen ungleicher Compression der Luft in der Eustachischen Röhre, wurde auch bei diesen Versuchen empfunden. Wird die Luft in der Taucherglocke beim Herablassen zunehmend comprimirt und kann sie nicht frei durch die Eustachische Röhre in die Paukenhöhle dringen, so drückt sie auf das Paukenfell und die Gehörknöchelchen mit heftigen Schmerzen nach innen; umgekehrt aber, wenn die verdichtete Luft die Paukenhöhle gedrungen ist und beim Emporsteigen des Tauchers nicht frei entweichen kann, so findet ein entgegengesetzter schmerzhafter Druck statt, in beiden Fällen zuweilen empfindlich, daß es nicht bloß höchst peinlich, sondern öfter ganz unerträglich ist¹. HALLEY machte noch die bereits erwähnte Vorrichtung, daß ein mit einer Bleikappe versehener Taucher sich von der Glocke entfernen konnte, mit dieser aber durch eine Röhre, woran sich bei F ein Hahn befand, in Verbindung blieb².

Der Schwede MARTIN TRIEWALD³ gab eine Taucherglocke von geringerer Größe und kleinerem Gewichte an, mit welcher jedoch die beabsichtigten Zwecke sehr wohl zu erreichen waren. Diese bestand aus inwendig verzinnemtem Ku-
Fig. 5.

¹ Vergl. *Gehör*. Bd. IV. S. 1215.

² *Philos. Trans. abr.* T. IV. P. II. p. 188. T. VI. p. 550. *Philos. Trans.* T. XXIX. p. 492. T. XXXI. p. 177.

³ Konstat lefwa under watnet. *Stockh.* 1741. 4. *Phil. Trans.* 1736. *Trasaculinas Exper. Philos.* T. II. p. 220.

pferblech und sank durch unten angehängte Bleigewichte D herab. Drei starke convexe Glaslinsen dienten sie zu sehen und eine eiserne Platte B, bestimmt die Taucher zu sehen, war absichtlich so tief gehängt, damit die Athmungs- werkzeuge der Taucher von der Luft im oberen Räume, man für die im meisten verdorbene hielt, bürstet seyn könnten, ja für den Fall, daß ein Aufenthalt im oberen Theil notwendig wurde, diente eine schlangenförmig gewundene Röhre an der Innenseite der Glocke, mit einem oberen krummen Ende und einem Mündstücke von Elfenbein, zum Athmen der unteren Luft, eine zweckwidrige Vorrichtung, da mehr die verdorbene Luft herabsinkt.

HALLER'S Taucherglocke hat einige bedeutende und zugleich gefährliche Mängel, die von TRISWALD angegeben sind, aber einen der Hauptzwecke, nämlich den Boden unter Bearbeitung hinlänglich vom Wasser zu befreien, nicht genügend, und ist daher nur zum Aufbringen versenkener Seile geeignet. Bei der ersteren ist gefährlich, daß ihr bedeutendes Gewicht durch Arbeiter über dem Meere gehoben werden und das Seil dann brechen könnte, welches den Untergang der Taucher unvermeidlich herbeiführen würde. Außerdem ist die Beschaffenheit des Meeresbodens unbekannt und es können daher Felsenspitzen vorhanden seyn, an denen der Rand der Glocke festhängt, so daß diese umschlägt, ehe es möglich ist, sich Zeichen zu geben. Diesen Mängeln suchte SCHUCH zu Edinburg durch die von ihm angegebene, im Durchschnitt gezeichnete Taucherglocke zu entgehen. Diese war von Holz und hing an den Seilen bei e, e, woran zugleich eiserne Haken befestigt waren, um die erforderlichen Bleigewichte zu tragen, durch welche der untere Rand der Maschine stets in horizontaler Richtung gehalten wurde. Wenn diese aber zum Herabziehen nicht genügten, so war noch ein anderes Gewicht L an einem Flaschenzuge so aufgehängt, daß es höher und niedriger gehoben werden konnte, wenn man das Seil an der Innenseite der Glocke befestigte. Da diese beim Herabsinken ein Hinderniß, so ließ man das Gewicht sofort auf den Boden herab, und verhütete dadurch ein weiteres Sinken der Glocke, die durch eben dieses Mittel jeder beliebigen Entfernung vom Boden gehalten wurde. Außerdem hatte die Glocke einen luftdichten Boden EF, um

an dann der Hahn bei H geöffnet wurde, so drang das Wasser in den Raum A F E B, brachte die Glocke zum Sinken, bis man sie mehr erleichtern wollte und zu diesem Ende der Hahn H schloß, dagegen aber Luft aus dem unteren Raume, in welchem diese aus der Tonne O ersetzt wurde, in den oberen steigen ließ, die das Wasser wieder heranstrieb, bis das verlangte specifische Gewicht hergestellt war. Bei diesem geringen Gewichte der Glocke konnte sie außerdem in einem kleinen Kahne herabgelassen und leicht von einem Orte zum andern hingeführt werden. Statt einer Bank saßen die Taucher auf Seilen, die von Haken in der Decke E F abhingen; eine vermittelst eines Hahns im Innern der Glocke verschlossene Röhre diente dazu, um bei R Luft herauszulassen, die Zuführung frischer Luft durch die Tonne O war aber beibehalten.

Man hat noch verschiedene andere Vorrichtungen erfunden und wirklich in Anwendung gebracht, mittelst deren Taucher in tiefe Flüsse oder selbst im Meere sich hinabließen, um versunkene Gegenstände an Stricken zu befestigen, damit diese dann in die Höhe gezogen würden. Sie kommen insgesamt darauf hinaus, daß die Taucher sich in Panzer oder umschloß den Kopf in große Helme von Metall oder gebranntem Ton umschloß, in deren inneren Räumen eine bedeutende Menge Luft zur Unterhaltung der Respiration eingeschlossen war, wobei zugleich ein Glas vor dem Gesichte das Sehen ermöglichte und die herausstehenden sowohl Arme als auch Beine nicht umschlossen sind, um freie Bewegung zu gestatten, ohne daß das Wasser in das Innere einzudringen vermag. Einige von diesen mehr oder weniger weiten Panzern sind auch mit elastischen Röhren versehen, deren Mündungen an Schwimmern oberhalb der Oberfläche des Wassers gehalten werden, um eine Verbindung mit der äußern Luft zu unterhalten. Es würde jedoch zu weitläufig seyn und zu wenig Nutzen gewähren, diese alle ausführlich zu beschreiben, da sie sich im Fall eines vorhandenen Bedürfnisses nach den angegebenen, übrigen nach hinlänglich bekannten physikalischen Principien leicht construiren lassen, wenn man hauptsächlich nur den kubischen Inhalt der eingeschlossenen Luft und das specifische Gewicht des gesammten gegebenen Volumens gehörig berücksichtigt, damit der so bekleidete oder umschlossene Taucher mit einigem,

aber nicht zu großem Uebergewichte über das verdrängte Wasser niedersinkt¹.

Von allen diesen Vorrichtungen macht man gegenwärtig keinen Gebrauch mehr, auch selbst nicht von der aller sinnreich construirten Taucherglocke SEALDING's, vermuthlich deswegen, weil das Herablassen der Tonnen zum Ersten verdorbenen Luft beschwerlich ist und die Aufmerksamkeit und Zeit der herabgelassenen Taucher zu sehr in Anspruch nimmt. Diejenigen, deren man sich jetzt häufig beim Habbau oder beim Aufsuchen vermakener Güter bedient, weichen nach SNEATOR's Angabe verfertigt². Sie sind von einem Stück gegossen, bilden länglich viereckige, unten als Kästen, unten dicker als oben und so schwer, daß sie eine Belastung im Wasser unterziehen, ohne in Folge gebirgter Schwerpuneten umzuschlagen. Im Deckel befinden sich zwölf Oeffnungen mit dicken, planconvexen Gläsern zum Leuchten und eine Oeffnung von 1 Zoll Durchmesser, in welcher ein bis an die Oberfläche reichender elastischer Schlauch befestigt ist, um durch diesen mittelst einer Druckpumpe stets frische Luft einzuführen, so daß die verdorbene fortwährend in großen Blasen unter dem Rande der Glocke entweicht, indem die Druckpumpe sofort beim Herablassen des Apparats unter das Wasser in Thätigkeit gesetzt wird. Von der Mitte des Deckels hängt eine große Kette herab, man gehet Steine daran zu befestigen und in die Tiefe herabzulassen, den Seiten aber befinden sich Bänke zum Sitzen für die Arbeiter, welche in der Tiefe angekommen herabsteigen, die Taucherglocke ohne Mühe auf dem Boden hinschieben und ihre Arbeit unter derselben verrichten. Der ganze Apparat hängt an einer Kette von einem drehbaren Krane herab, um ihn aufzuziehen und hinabzulassen, auch so weit über das Wasser zu heben, daß die Arbeiter mit einem Kahne in die Oeffnung der Glocke fahren und die herabzulassenden Ketten befestigen, dann aber sich selbst auf die für sie bestimmten Bänke setzen können. Diese verbesserte Einrichtung

¹ Man findet den größten Theil derselben beschrieben und die Figuren veranschlicht in *Rees Cyclopaedia*, Lond. 1819, 4. T. XII. Diving-Bell.

² *Biblioth. univ.* T. XIII. p. 250.

tsächlich die Druckpumpe für frische Luft, wird stets erhalten, wenn man übrigens auch die Form ändert. So diejenige, worin sich Dr. COLLADON im Hafen zu Howthland herabließ, ein länglich runder Kasten, aus einem Stück von Eisen gegossen, 6 Fuß im längsten, 4 F. im kürzesten Durchmesser, 3 F. hoch, unten 3 Zoll, oben 1,5 Z., und wog im Ganzen 4 Tonnen. Sie hatte oben 10 dicken Gläsern versehene Oeffnungen und war in ihrer Einrichtung der Smeaton'schen gleich¹. In neueren Zeiten hat auch STRICK² sich sehr bemüht, die Aufmerksamkeit des Publicums auf eine von ihm in Vorschlag gebrachte verbesserte Taucherglocke zu richten, für die er sich ein Patent erhalten ließ. Sie unterscheidet sich von der Smeaton'schen durch eine besondere Kammer (*communicating chamber*), die vom Hauptraum durch eine Wand mit Fenstern getrennt und für den Aufseher über die zu fertigenden Arbeiten bestimmt ist. Nach einer abgeänderten Construction ist diese Kammer von dem Hauptraum ganz getrennt und nur durch einen elastischen Schlauch damit verbunden, um durch diesen mit den Arbeitern zu reden. Diese Vorrichtung scheint nichts weniger als vorthellhaft, weil sie die Maschine zusammengesetzter macht und den Aufseher hindert, die Gegenstände, um deren willen die Glocke herabgelassen wird, genau zu sehen. Weit zweckmäßiger bringt man in den Smeaton'schen Apparaten zuweilen eine eigene Abtheilung mit einem bequemeren Sitze für den Aufseher an. Beiläufig will ich noch bemerken, daß stets sehr dicke Gläser zum Einlassen von Licht für Taucherglocken empfohlen werden, um dem starken Drucke zu widerstehn; da aber der Druck des Wassers von außen dem Drucke der Luft von innen bis auf den geringen Unterschied, den eine Wassersäule von der Höhe der Taucherglocke bedingt, ganz gleich bleibt, so ist fest eingesetztes, mäßig dickes Glas stark genug, um den unbedeutenden Ueberschuß des Druckes auszuhalten.

M.

1 Froriep Notizen 1821. Sept. N. 7.

2 Philosophical Magazine and Annals of Phil. T. LXVIII. p. 43. Mechanics Magazine. 1825. N. 96. p. 185. Daraus in Dinc's polytechnischem Journal. Th. XVIII, S. 176. XXI. 218. XXIV. ; an der letzten Stelle mit Abbildung.

Telegraph

heißt in allgemeinsten Bedeutung jede Vorrichtung, wodurch man Nachrichten nach einem gewissen Ziele, wo man schnell und durch gewisse verabredete Zeichen, mittheilt. Benennung ist abgeleitet von τέλος, das Ende, das Ziel, γράφειν, schreiben. Die Mittel, die man für diesen Zweck Vorschlag brachte und wirklich anwandte, sind das Licht, die Elektricität, beide wegen ihrer außerordentlichen, für die Räume unendlich zu nennenden Geschwindigkeit zum meisten geeignet. Man hat daher eigentlich nur zwei Arten von Telegraphen, optische und elektrische, die einer näheren Betrachtung verdienen, denn sonstige Vorschläge, durch Zeichen auf meistens nur kurze Entfernungen zu Standen, gehören in das Gebiet der *Synthematographie* (Zeichenschrift, von σύνθημα, das Verabredete, verabredete Zeichen, Chiffer, und γράφειν) und nicht zur *Telegraphie*, nur einen speciellen Zweig von jener ausmachend. Man hat außerdem den Schall als ein Mittel zur Telegraphie vorgeschlagen, welches unter allen das geeignetste ist, sobald es auf verhältnißmäßig kurze Entfernungen angewandt werden soll. Uebergehe ich hierbei die wohl früher in Anwendung gebrachte schnelle Fortpflanzung einer Nachricht durch Luftschüsse in Gemäßheit vorausgegangener Verabredung, wegen des großen Kostenaufwandes nur in einzelnen sehr Fällen angewandt worden kann und außerdem allerseits unsicher bleibt, da bekanntlich der Schall aus unbekannten Ursachen zuweilen nicht so weit gelangt, als man zu erwarten berechtigt ist, so bleibt nur die Mittheilung durch Rauch übrig, deren Nutzen, nebst den dazu dienlichen Vorrichtungen, bereits angegeben ist¹. Man pflegt dieses Mittel gegenwärtig nicht unter die telegraphischen zu zählen, weil bei diesen zugleich große Entfernungen im Auge hat, während es aber als ein solches von GAUTHIER² in Vorschlag

1 S. Art. Schall. Bd. VIII. S. 451.

2 Expérience sur la Propagation du son et de la voix dans des tuyaux prolongés à une grande distance. Nouveau moyen d'établir et d'obtenir une correspondance très rapide entre des lieux fort éloignés.

ht, welcher durch Versuche an der 400 Toisen langen
 renleitung PERRIN's zu Chaillot auffand, daß die mensch-
 e Stimme durch eine so weite Strecke ungeschwächt fort-
 flantz wird. Da man indess gegenwärtig diese und sonsti-
 wohl vorgeschlagene Vorrichtungen zur schnellen Mitthei-
 g von Nachrichten in die Ferne nicht mehr zur Telegra-
 e zählt, so bleiben nur die zwei neuerdings vorgeschlage-
 und zum Theil wirklich in Anwendung gebrachten Tele-
 phen zur näheren Betrachtung übrig, die optischen und
 ktrischen.

f) Optische Telegraphen.

Das Licht durchläuft ungefähr 40000 geographische Meilen
 einer Secunde, und da ein Zehnthel einer Secunde wohl
 kleinste Zeitintervall ist, was man ohne künstliche Mittel
 messen kann, in welchem das Licht 4000 Meilen durch-
 laufen würde, so übersieht man bald, daß die Zeit, welche
 das Licht zum Durchlaufen irdischer Strecken gebraucht, un-
 merkbar klein ist und also bei der optischen Telegraphie ganz
 berücksichtigt bleiben darf. Dieses war schon den Alten
 bekannt und sie benutzten daher das Licht zur schnellen Ver-
 mittelung wichtiger Nachrichten, zunächst nur im Kriege. Eine
 ur hiervon aus dem höchsten Alterthume findet man in der
 zählung der Klytemnästra¹, wie ihr durch Signalfener
 f den Bergspitzen die Kunde von der Eroberung Troja's
 gekommen sey. Aehnliche Alarmfeuer waren bei den Feld-
 zügen Hannibal's, insbesondere bei den Schotten, aber auch
 in den germanischen und andern Völkerschaften gewöhnliche
 mittel der Telegraphie, worüber sich unter andern in POLY-
 BUS, JULIUS AFRICANUS und sonstigen Schriftstellern unzwei-
 fertige Nachrichten finden. Bei der bloßen Idee scheint ein
 Vorschlag von FRANZ KESLER² geblieben zu seyn, welcher
 schon 1617 angab, man solle ein Feuer in einer Tonne an-

des. Aus BOECKMANN's Versuch einer Telegraphie. Vergl. eine Nach-
 richt darüber im Gothaischen Hofkalender von 1764.

1 S. AESCHYLUS Agamemnon. Sc. II.

2 Just. Christ. HEWINGS Mittel den menschlichen Leib wider d.
 Folgen des Wassers und Feuers zu schützen. S. 299.

stunden, dieses durch eine Klappe verdecken und die des zu bezeichnenden Buchstaben vermittelt wiederholte fernung der Klappe ausdrücken. Der eigentliche Erfinder neuerer optischen Telegraphen ist wohl der bekannte Herr welcher der Londoner Societät im Jahre 1684 einen Plan legte, wie man durch geometrische Figuren, vermehrt einander beweglicher Linien erzeugt, schnell Nachrichten die Ferne mittheilen können auch gab er schon an, daß sich dabei der Fernrohr bedienen könne, um die Menge Zwischenstationen zu vermindern. Ob CHARRX hierdurch die Erfindung seines später so berühmt gewordenen Telegraphen geleitet worden sey, ist nicht wohl auszumitteln¹, ebenso wenig als ob er aus BRAGSTRASSER'S² zahlreichen Vorschlägen Idee entnommen habe, deren bequeme und zweckmäßige mechanische Ausführung bei der Construction des von ihm gestellten Telegraphen auf jeden Fall als seine Erfindung gelten muß. BRAGSTRASSER³ beschäftigte sich nämlich seit 1780 mit dem Probleme der Synthematographik im ganzen Umfange, suchte die älteren Vorschläge und Versuche in der Telegraphie auf, beschränkte sich aber bei seinen eigenen Vorschlägen hauptsächlich, wo nicht ausschließlich auf Signale, deren Schwierigkeit und kostspielige Ausführung einleuchtet. Nach seiner Angabe sollte eine sogenannte Signalpost zwischen Leipzig und Hamburg errichtet werden, 4 telegraphirte er zum Versuche mittelst Raketen von der sogenannten Goldgrube, acht Stunden von Hanau, aus Homburg und Bergen nach Philippsruhe.

Von dieser Zeit an wurde die Sache von mehreren Seiten verhandelt, insbesondere suchte man die einfachsten und bequemsten Zeichen aufzufinden und die Mittel, sie auf

1 Philos. Trans. pag 1684.

2 BRAGSTRASSER in seinem: Versuch über Telegraphie und Synthematographen u. s. w. Carlruhe 1794. S. 101. sucht durch Combination zu beweisen, daß der durch CHARRX vorgeschlagene Telegraph die Erfindung LINCOS'S sey, wodurch dieser sich schon 1782 aus dem Dienste loskaufen wollte. Als er nachher in Grand-Force gefangen wurde, seyen die hierauf bezüglichen Zeichnungen durch Robert in CHARRX'S Hände gekommen und dieser habe sich die Erfindung angeeignet. LINCOS wurde 1793 guillotiniert.

3 Synthematographik u. s. w. 1ste Lief. Hanau 1784.

zu erkennen, ohne daß sie vom Publicum wahrgenommen würden; es war aber Frankreich vorbehalten, sie zuerst in praktische Anwendung ins Leben einzuführen. Der geistreiche CHAPPE wandte sich mit der Anzeige dieser von ihm üblich gemachten Erfindung, worauf er mehrere Jahre lang strengstes Nachdenken verwandt zu haben vorgab, im Jahre 1793 an den National-Convention in Paris, dieser ernannte eine Commission zur Untersuchung und in Folge hiervon stattete am 25sten Juli dieses Jahres einen Bericht über die angestellten Versuche ab. Der Telegraph hatte, wie der nach diesem Modell auf dem Louvre errichtete, nur einen horizontalen Balken mit zwei halb so langen, die mit ihrem einen Ende am Ende des ersteren in verticaler Ebene drehbar befestigt waren, und hiermit wollte er 100 verschiedene Zeichen hervorbringen, die aber von den Commissarien als einheimliches Geheimniß des Erfinders nicht mitgetheilt wurden. Der erste Versuch fand am 12. April statt, ein Posten zu Mont-Montant, ein zweiter auf der Höhe von Juan und ein dritter zu St. Martin du Thierre, die ganze Entfernung betrug 8 bis 9 Lieues und beide telegraphirte Nachrichten wurden völlig genau verstanden. In Gemäßheit desselben fiel der Bericht sehr günstig aus; die Commission rechnete, daß im Mittel jedes Signal 20 Secunden erfordern würde, also eine Depesche von Valenciennes bis Paris 13 Min. Sec. bedürfte. Sie bestimmte ferner, daß mit Inbegriff zur Nachtzeit erforderlichen Geräthschaften jeder Telegraph 6000 Livres kosten könne und sich daher mit 96000 Livres eine Linie von Paris bis an die Nordgrenze des Reichs stellen lassen, wovon die Fernröhre und Secunden-Bündel, die ohnehin vorhanden seyen, noch abgingen und also 58400 Livres erforderlich wären. Auf diesen Bericht ernannte der Convent den Erfinder CHAPPE zum *Ingénieur-Télégraphe*, und trug dem Wohlfahrts-Ausschuß auf, zu bestimmen, welche Telegraphen-Linien am nöthigsten und zwecksigsten wären. Von dieser Zeit an wurde die Sache allge-

1 Journ. des Inventions, découvertes et perfectionnements dans les sciences. T. II. Gotha'sches Magaz. Th. X. St. 1. S. 95. Bulletin de la Société philomatique. An VI. No. 16. Hier findet man Beschreibung und Abbildung des Chappe'schen Telegraphen.

mein, bekannt und es erschienen mehrere Werke mit Beschreibungen des in Paris auf dem Louvre errichteten Telegraphen und mit zahllosen Vorschlägen zu verschiedenen Combinationen der damit zu gebenden Zeichen, wie nicht minder derseitigen Chiffren. Unter andern die oben erwähnte HORTSMANN, zwei in Leipzig, eine in Nürnberg, u. a. auch stellte BRUGNATELLI alles bis dahin über dieses hiehm bekannt Gewordene in einem mehr weitläufigen alphabetischen Werke zusammen. Die von CARRS gewählte Einrichtung verbindet Einfachheit mit einem hohen Grade von Verständlichkeit und mußte daher vor allen andern vortragehen am meisten Beifall finden. Man berechnete gleichfangs, daß man sich bei den Stellungen der beiden Seitenflügel auf die Winkel von 45° , 90° , 135° , 180° , 225° , und 315° beschränken müste, welches aber für die einen und für beide in Verbindung 63 verschiedene Figuren giebt. Diese mit den 4 verschiedenen Stellungen des Hauptflügels multiplicirt giebt 256 Figuren, aus denen man die bequem aussuchen kann, weil man nicht aller bedarf; etwelch von sich von selbst, daß man diesen Zeichen eine willkürliche Bedeutung geben kann, so daß die telegraphischen Depeschen gesichtet der offenen Sichtbarkeit der Zeichen doch immer Geheimniß bleiben. Die Maschine ruht nach jeder bedruckten Stellung ein wenig, um dadurch anzuzeigen, daß sie geltende sey. Die Entfernung der einzelnen Stationen ist von der Güte der gebrauchten Fernröhre ab; nach der Ent-

1 Beschreibung und Abbildung des Telegraphen oder der erfundenen Fernschreibemaschine u. a. w. Leipzig 1794. 1. Abbildung und Beschreibung des Telegraphen oder der neu erfundenen Fernschreibemaschine in Paris und ihres innern Mechanismus u. a. w. Mit einer leicht ausführbaren Anweisung, mit äußerst geringen Kosten Telegraphen zu verfertigen. Leipzig 1796. 8.

2 Beschreibung und Abbildung des Telegraphen oder der erfundenen Fernschreibemaschine in Paris, mit einem Kupfer; und dem telegraphischen Alphabet. Nürnberg 1796. 4. Die Schrift HORTSMANN über Telegraphie, worin auch Vorschläge zu Verbesserungen enthalten sind, habe ich nicht zur Hand.

3 Ueber Signal-, Ordre- und Zielschreiberei in die Ferne oder über Synthematographie und Telegraphie in der Vergleichung. Frankfurt a. M. 1795. Mit 18 K.

4 3. Gotha'sches Magazin. Th. X. St. 1. S. 101.

g nimmt man im Mittel 6 bis 8 Stunden an, vorausgesetzt es keine zwischenliegenden Erhöhungen ein Hinderniß geben, z. B. von Paris, wo die nächste Station sich schon auf dem Mont-Martin befindet.

Die ursprüngliche Einrichtung der Telegraphen ist bis jetzt im Wesentlichen beibehalten worden und sonstige, minder zweckmäßige Vorschläge sind unbeachtet geblieben. Dahin gehört z. B. von Aegulus, woselbst eine gerade Stange, ein Kreis und ein Dreieck, um einer gemeinschaftlichen Axe beweglich, durch Combination die erforderlichen Zeichen geben sollten, und die nur im Allgemeinen bekannt gewordenen, aber sehr viel verwickelteren von Womaz¹. Die einzige wesentliche, zugleich aber sehr nahe liegende Verbesserung, die man alsbald einführte, besteht darin, daß man die beiden Nebenflügel nicht an ihren Enden, sondern in der Mitte an den Enden des Hauptflügels befestigte, wonach also der Telegraph die in der Zeichnung ausgedrückte Gestalt erhielt. Hierdurch erreichte Fig. 8. nun den wesentlichen Vortheil, daß alle drei Flügel, jeder in einem Schwerpunkte befestigt, ungleich weniger Kraft zu ihrer Bewegung erfordern.

Somit glaube ich das Wesentliche über die Erfindung und die Construction des üblichen optischen Telegraphen vollständig genug mitgetheilt zu haben, ohne daß es mir nöthig scheint, auf die einzelnen späteren Vorschläge zu Verbesserungen² weiter einzugehen. Sollte aber jemand beabsichtigen, bei der Anlegung einer Telegraphenlinie thätig mitzuwirken, dann würde ihm allerdings obliegen, auch diese und namentlich die durch BAKENGE und BRANSON³ angegebenen Constructionen⁴, vorzulegen und aber die ausführliche Abhandlung von Fr. PARNET⁵ mit ebenso schönen als belehrenden Zeichnungen, einer näheren Prüfung zu unterwerfen.

CHAPPE's Telegraph ist nur am Tage zu gebrauchen, der Erfinder desselben und mehrere andere waren aber darauf be-

1 Journal für Fabrik. 1794. Dec. 8. 486.

2 Reichsanzeiger. 1795. No. 167.

3 Solche finden sich unter andern in Bibliothèque Britannique. 1796. Jahr.

4 Bulletin de la Soc. philom. An VI. N. 16. Mém. de l'Institut. 1797.

5 Mém. de l'Acad. des Sc. de Pétersb. VIme Sér. T. IV.

decht, ihm eine solche Einrichtung zu geben, daß man in während der Nacht telegraphiren könnte, ohne daß dieses; doch bis jetzt in Ausführung gebracht wurde. ¹ Dahin geht der Vorschlag von ANTON BÖRRA², große, in einer undersichtigen Schale eingeschlossene und von hinten her erleuchtete Buchstaben zum ähnlichen Telegraphiren anzuwenden. Der Vorschlag scheint nicht leichter ausführbar, und es ist nicht fern, statt der gewöhnlichen Schriftzeichen zur Bewahrung des Geheimnisses willkürliche Chiffren zu wählen, und auf jeden Fall leichter ausführbar scheint, als der Vorschlag von FISCHER³, mittelst 10 Laternen zu signalisiren, die verschiedenen Combinationen theilweise zugedeckt werden könnten. Im Frühjahr 1833 habe ich selbst gesehen, daß in Paris Versuche gemacht wurden, vermittelst Laternen bei Nacht telegraphiren, über die erhaltenen Resultate habe ich aber kein Kenntniß erhalten. Am gelungensten scheinen die Versuche ausgefallen zu seyn, welche LECOR DE KERVIGNER³ mit der von ihm erfundenen Tag- und Nachtelegraphen angestellt hat. Dieser besteht aus einer gewöhnlichen, bei Nacht im hellen stark erleuchteten Kammer. In der Wand, welche in der Richtung der telegraphischen Linie liegt, befinden sich die große, kreisrunde Oeffnungen mit einem Kreuze, woran ein Balken vertical steht. Die Oeffnungen sind mit einer runden, drehbaren Scheibe bedeckt, worin sich ein Einschnitt befindet, welcher durch den einen oder den andern Balken des Kreuzes ganz verdeckt wird, und wenn sie daher, um die Axe gedreht werden, so fällt das Licht durch den Einschnitt dessen Stellung in jedem Winkel verändert werden kann, so daß die Verbindung aller drei die vielfachsten Combinationen gestattet, deren Zahl in übergroßer Menge zu 8640 angegeben wird, auf jeden Fall aber für die Bedürfnisse der Telegraphie mehr als genügt. Die Größe der Einschnitte und der Scheibe

¹ BOSCH Geschichte der Erfindungen. Th. XII. S. 47.

² Deutsche Monatschrift. 1795. Oct. S. 96. Aehnliche Vorschläge sind von BOSCHMANN a. a. O., von KESSELER und von vielen andern gemacht worden, die man in den angezeigten Werken von BOSCH STRASSER findet.

³ Revue Encyclop. T. XLIII. p. 763. The Quarterly Journal of Science. New Ser. N. XII. p. 393.

als der Entfernung, bis zu welcher sie sichtbar sein sollen, angemessen sein, was sich von selbst versteht. Am 21sten März 1829 wurden Versuche mit diesem Telegraphen angestellt, welcher sich im Hafen von Brest befand, und die Signale wurden auf dem Cap-Serpas in 1,8 Liniens Entfernung des hohen Mondlichts bemerkt, und sehr genau erkannt, auch am andern Morgen, als man statt des Kerzenlichtes das Tageslicht durch die Einschnitte fallen ließ.

2) Elektrische Telegraphen.

Wie vollkommen und ihrem Zwecke angemessen die optischen Telegraphen der Theorie und Erfahrung nach immer sein mögen, so unterliegen sie doch stets dem Mangel, daß (es jetzt noch die Nacht und) auf jeden Fall trübes, nebeliges Wetter ihren Gebraucht aufhebt. Indem aber der elektrische Strom schon nach älteren Versuchen irdische Räume in un-
 weber kürzer Zeit, nach den neueren von WHEATSTONE aber mit größerer Geschwindigkeit, als selbst das Licht durchläuft, und hierbei obendrein weder die Nacht noch auch trüber Himmel ein Hinderniß abgibt, so war der Gedanke sehr natürlich, dieselben zur Telegraphie zu benutzen. Die in dieser Beziehung gemachten Vorschläge waren allezeit der bestehenden Kenntnisse des Verhaltens der Elektricität angemessen. So lagte man bloß die Reibungselektricität kannte, beschränkten sich die Vorschläge darauf, den elektrischen Strom durch willkürlich lange, unter der Erde hinlaufende Metalldrähte zu leiten und auf der entfernten Beobachtungs-Station dadurch die verschiedenen Zeichen zu geben, daß der einfache Funke die elektrische Pistole entzündete, um überhaupt die Aufmerksamkeit zu erregen oder von einem Leiter zum andern überzuspringen oder in einer luftleeren Flasche als Lichtschein zu Vorschein käme. Ließe sich der elektrische Strom auf diese Weise als einfacher oder als Flaschenfunke nur auf hinlänglich entfernte Strecken fortleiten, so wäre es leicht, durch verschiedene Zahl und Reihenfolge solcher Funken die verabredeten Zeichen zu geben, allein die eigentliche Schwierigkeit, daß die in die Erde gesenkten Drähte nicht mehr isolirt blei-

1 BORCHMANN a. a. O. S. 17.

ben, hatte man ganz übersehen, und sie ist erst in den neuesten Zeiten gehörig gewürdigt worden. Der Telegraph durch Reihungs-Elektricität steht, aber außerdem noch ein Hinderniß entgegen, daß auf jeden Fall eine etwas starke Spannung der Elektricität erfordert würde, wenn sich der entweder auf nur einen hin- und zurücklaufenden Draht beschränken müßte, was die Erhaltung einer hinlänglichen Anzahl verschiedener Chiffren erschwert, oder daß eine große Menge genügend isolirter Leitungsdrähte erforderlich wäre.

Dieses letztere, nicht unbedeutende Hinderniß war gänzlich beseitigt, nachdem Volta den Vortheil der hydraulischen Säule aufgefunden hatte, indem die hierdurch erzeugte Elektricität vollkommenen Leiter auf die größten Entfernungen in überraschend kurzer Zeit durchfließt und dabei doch noch eine so geringe Spannung hat, daß ein bloßes Umspinnen der Leitungsdrähte mit Seide genügend isolirt, so daß eine willkürliche Menge so zubereiteter Drähte neben einander ja sogar zusammengebunden, von einer Station zur andern fortgeführt, als ebenso viele Leiter besonderer elektrischer Summe dienen können. Dieser Umstand bewog S. Th. Sommer¹, den Plan an einem elektrischen Telegraphen vollständig auszuführen, im Modelle durch Drähte bis auf 2000 Fuß Länge auszuführen, und vor der Akademie in München die Möglichkeit einer solchen Vorrichtung durch Versuche darzuthun. Da (von jetzt an) gewiß eine praktische Anwendung von diesem Vorschlage gemacht werden wird, so genügt es, nur die Sache im Allgemeinen zu bezeichnen. Sommer vereinigte anfangs 35, nachher nur 27 feine, mit Spannung gespannte Messingdrähte in ein Seil, welches dann bei der wirklichen Ausführung in einem Canale unter der Erde fortgeführt werden mußte, wobei die einzelnen Drähte an den Enden dieses Seiles frei und getrennt blieben. Auf der ersten der beiden telegraphischen Stationen sollte ein hinlaufender und ein zurückkehrender Draht mit den entgegengesetzten Polen einer Volta'schen, zur Wasserversetzung hinlänglich starken Säule in Verbindung gesetzt worden, auf der andern Station aber, wohin man eine Depesche zu telegraphiren beab-

¹ Münchener Denkschriften Th. III. Im Anzuge in Schweigger's Journ. Th. II. S. 217.

htigte, tauchten die Enden dieser Drähte in geeignete Gefäße mit Wasser und zersetzten dieses in Folge des durchgetretenen elektrischen Stromes. Hat man eine hinlängliche Anzahl solcher Gefäße, deren jedes einen gewissen Buchstaben oder eine Zahl oder ein sonst geeignetes Zeichen bedeutet, und werden die hierzu gehörigen Drähtenden auf der ersten Station mit den Polen der Volta'schen Säule verbunden, so geben diejenigen Gefäße, worin sich die Wassersetzung zeigt, an sich und durch die Reihenfolge, wie diese beginnt, die gewünschten Zeichen, die dann, wenn sie nicht Buchstaben, sondern willkürliche Zeichen bedeuten, als Geheimschriften annehmen können. Die Zahl der hierzu erforderlichen Drähte wird dadurch bedeutend vermindert, daß man zur Zurückführung des elektrischen Stromes für alle, denselben zur zweiten Station hinführenden, nur eines einzigen Drahtes bedarf. Für alle diejenigen, die mit den Gesetzen der Fortpflanzung des elektrischen Stromes bekannt sind, muß klar seyn, daß unter Voraussetzung einer möglichen genügenden Isolirung solcher unter der Erde hinlaufender Drähte die Ausführung dieses Vorschlags allerdings möglich sey und daß daher die von PEARCE¹ dagegen gemachten Einwendungen durchaus nur auf unzulicher Unkenntnis der Sache beruhen.

Sobald OERSTED'S glänzende Entdeckung des Elektromagnetismus bekannt geworden war und man wußte, daß eine *Multiplicator*² frei schwebende Magnetnadel durch den elektrischen Strom bis zu 90° aus dem magnetischen Meridian abgelenkt wird und noch öfter, je nach der Richtung dieses Stromes, entweder östlich oder westlich, lag der Gedanke sehr nahe, statt der Wassersetzung dieses Mittel zur Telegraphie anzuwenden. Sofern aber die Construction des SÖMMERING'schen Telegraphen allgemein bekannt war und auch beim elektromagnetischen Telegraphen die Leitungsdrähte den wesentlichsten Theil bilden, die verschiedene Combination der möglichen Zeichen aber nicht wichtig genug ist und sich zu leicht von selbst darbietet, als daß sie ein Gegenstand unserer Forschungen werden sollte, so konnten nur beiläufige Andeutungen über dieses Problem bekannt werden, deren Auf-

1 G. XXXIX, 116. Vergl. S. 478.

2 S. Art. *Multiplicator*. Bd. VI. S. 2476.

suchung nicht die Mühe lohnt. Daher wird es genügen, gegen anderweitiger großer Verdienste dieses Gelehrten hin bemerken, daß schon am 12. Febr. 1830 RICHARD der Londoner Societät gelegentlich anzeigte, Anrecht habe die Leistungen der Magnetnadeln durch den elektrischen Strom als Mittel zum Telegraphiren in Vorschlag gebracht. Demselben können zwei Gelehrte genannt werden, welche diesem Plane eine größere Aufmerksamkeit gewidmet und durch bis auf den Standpunkt gebracht haben, auf welchem es gegenwärtig befindet; beide haben sich nicht bloß mit theoretischen Angaben begnügt, sondern jeden Theil der Aufgabe sogleich praktisch und obendrein in einem großen Maasse in Anwendung gebracht und so das Problem nicht bloß interessant, sondern auch wegen beabsichtigter Anwendung derselben im Großen von höchster Wichtigkeit ist, so lohnt es sich der Mühe, den verschiedenen, von beiden betretenen Weilen zu bezeichnen.

Die im Multiplier aufgehängene Magnetafel wird durch einen schwachen elektrischen Strom in Bewegung gesetzt, ohne daß aus ihrer Größe dabei ein merkliches Hinderniß erwächst, denn GAUSS hat namentlich gezeigt, daß ein 25 Pfund schwere Magnetometer auf der Sternwarte durch einen einfachen Volta'schen Apparat, aus einer 1,5 Z. im Durchmesser haltenden Kupferplatte und einer gleich großen Zinkplatte bestehend, mit zwischengelegter, in destillirtes Wasser getauchter Papierschicht, um viele Grade abgelenkt wird, gleich der Strom den aus 1500 Fuß Kupferdraht bestehende Biesen-Multiplier durchließ. Handelt es sich daher um die Art des elektrischen Stromes, durch welchen die zum Telegraphiren bestimmte Nadel in Bewegung gesetzt werden soll, so könnte dazu ein durch eine der vier bekanntesten Methoden erzeugter benutzt werden, nämlich ein Reibungs-, ein thermoelektrischer, ein hydroelektrischer und ein magnetoelektrischer. Es haben zwar die neuesten Versuche von GAUSS¹ bewiesen, daß die im physikalischen Cabinet zu Göttingen erzeugte Reibungs-Elektricität die mehr als eine Meile lange Drahtlänge bis zum Observatorium durchließ und

1 Ich hatte das Glück, im Herbst 1837 diese Versuche selbst anzusehen.

sämmtlichen zwischenliegenden Magnetometer in Bewegung (eine bedeutende Erweiterung des bekannten *Colladon'schen Versuches*); auch oscillirte das Magnetometer den Stern, als ein von Gauss eigens aus Eisen- und Platin-blechen construirter thermoelektrischer Apparat in den Kreis des genannten Multipliers gebracht und bloß mit der Hand berührt wurde; dennoch aber wird man sich zum Telegraphiren weder der Reibungs- noch der Thermo-Elektricität bedienen, sondern die weit bequemerem und sichern der Volta'schen Säule und der Induction wählen. Beide Arten sind bei bisherigen Proben in Anwendung gebracht worden, und obwohl noch keine Entscheidung vorliegt, welcher der Vorzug führe, so wird es doch erlaubt seyn, ihre Eigenthümlichkeiten näher anzugeben und dadurch, mindestens etwas zur Begründung eines solchen Urtheils beizutragen.

Der Baron SCHILLING v. CANSTRUP¹ darf wohl als der erste genannt werden, welcher das Problem der elektromagnetischen Telegraphie zuerst und mit größtem Eifer bearbeitet hat. Während seiner Anwesenheit in München bei der russ. Russischen Gesandtschaft zur Zeit, als Schumann das Problem der Telegraphie bearbeitete, wurde er mit dieser Aufgabe vertraut, und es war daher natürlich, daß er bald nach Oersted's Entdeckung und hauptsächlich, nachdem man die Construction und Wirkungen der Multipliatoren erkannt hatte, auf den Gedanken verfiel, die durch den elektrischen Strom bewirkten Abweichungen einer Magnetnadel zum Telegraphiren zu benutzen. Ohne hierbei auf unwesentliche Speculationen einzugehen, faßte er das Hauptproblem scharf ins Auge, nämlich die Frage, ob der elektrische Strom ohne nachtheilige Schwächung weite Strecken durchlaufen könne, und berzeugte sich hiervon durch Versuche auf seinem Gute, wobei die Länge des angewandten Drahtes mehrere Werst betrug. Hinsichtlich der Chiffren blieb er vorerst bei der An-

¹ Es hat mir großes Vergnügen gemacht, diesen mit unglaublich vielseitigen Kenntnissen ausgerüsteten Gelehrten, Mitglied der Akademie zu Petersburg, zugleich auch viel bewandert in den höchsten Geschäften des Staatslebens, bei der Versammlung der Naturforscher zu Bonn kennen zu lernen und von ihm mündlich die Hauptsache des hier Mitgetheilten zu entnehmen. Leider ist er seitdem verstorben.

wendung einer einzigen Nadel stehen, wohl wissend, daß mittelst einer sich von selbst und fast ohne alles Nachdenken darbietenden Verbesserung leicht mehrere Nadeln nebeneinander gestellt und durch ebenso viele abgesonderte Electrophore, für welche insgesamt nur ein einziger zurückführender Draht genügt, bewegt werden könnten, um die reichsten Combinationen zu erhalten. In dieser Beziehung neigte er sich am meisten zu der Idee hin, bloß Zahlentelegraphiren, die sich auf ein Chiffren-Lexikon beziehen, worin die den einzelnen Zahlen zukommenden Wörter verzeichnet wären¹. Unter den vielfachen, hierbei möglichen Vorschlägen sey es erlaubt, nur einen etwas näher zu beschreiben. Gesetzt man wählte 5 Nadeln, jede nach der Seite zu beschreibenden Einrichtung mit zwei Ziffern, so hätte man die neun einfachen Zahlzeichen nebst der Null zur Disposition und könnte diese von den Einheiten an bis zur vierten dekadischen Ordnung combiniren, so daß auf jeden Fall eine mehr als ausreichende Menge von Zahlen zur Bezeichnung der im Chiffren-Wörterbuche nöthigen Worte vorhanden wäre. Stellen wir uns aber vor, daß durch Erzeugung eines elektrischen Stromes auf der einen Station entweder eine oder mehrere, fünf der genannten Nadeln, auf der zweiten Station bewegt würden, so gäben die sich gleichzeitig drehenden Scheiben die erforderliche Zahl an, welche der Beobachter bloß aufzählen müßte, damit das Telegraphiren schneller bewerkstelligt würde und die gegebenen Zeichen ihm selbst unbekannt blieben, indem deren Aufsuchung dem Deciffreur sehr leicht fiel.

Die Art der Elektricitäts-Erzeugung, welche SCHMIDT v. CAESTADT anwandte, war die hydroelektrische und die Methode der Anwendung die einfachste, wie sie sich gleich

¹ Prof. MOORE beschäftigt sich seit einigen Jahren mit electrotelegraphischen Versuchen, wobei er die hydroelektrische Säule anwendet. Die schnell sich folgenden Oscillationen bezeichnen Zahlen, welche dekadisch zusammengehören, wenn sie in kurzen Intervallen einander folgen. Sie beziehen sich auf ein telegraphisches Wörterbuch, worin die den Zahlen zugehörigen Worte enthalten sind. Silliman Amer. Journ. T. XXXIII. p. 185.

selbst darbietet, und die ich bloß deswegen näher be-
 weise, weil man sich derselben am bequemsten bei der An-
 richtung kleiner Modelle von Telegraphen in den physikalischen
 Kabinetten bedienen kann, um die Einfachheit und Sicherheit
 dieser so viel versprechenden Erfindung anschaulich zu machen.
 sey AB ein schweres Klötzchen mit einem verticalen höl-
 zernen Stäbchen gg, mit einem durch die Säge gemachten
 Einschnitte, um die beiden Platten Kupfer und Zink k und z
 zwischenliegendem feuchtem Leiter einzuklemmen. Faßt
 man der Telegraphirende die beiden Enden Kupferdraht a
 und b jedes in eine Hand, und berührt damit die beiden
 Platten in derjenigen Lage, welche die Zeichnung angiebt,
 so geht der elektrische Strom bekanntlich vom Kupfer durch
 den Draht und den mit ihm verbundenen, auf der zweiten
 Station befindlichen Multiplicator, dann wieder zurück bis
 zum Zink, und die im Multiplicator aufgehängene Magnetna-
 del wird eine östliche Abweichung erhalten, wenn die erste
 Station des Multiplicators über ihr hinläuft; kreuzt aber der
 Telegraphirende die Drähte und berührt er die Scheiben von
 der andern Seite, so wird eine westliche Abweichung erfol-
 gen. Gleich einfach ist die Einrichtung der Scheiben, womit
 die Signale gegeben werden. Die Magnetnadel hängt an ei-
 nem ungezwirnten Seidenfaden, wie man diese Seide bei den
 Kopfmachern oder Posamentirern leicht erhält. Diese Fäden
 sind mit dem oberen Ende an einen geeigneten Träger gebun-
 den, mit dem unteren aber an dem hölzernen Stäbchen oder
 dem Messingdrahte $\beta\beta$, $\beta'\beta'$ festgebunden, auf welchem die
 Magnetnadel NS, N'S' festgesteckt ist. Auf dem obe-
 ren Ende dieser kleinen Stange ist eine etwa 1,5 bis 2 Zoll
 Durchmesser haltende Scheibe von Kartenpapier A, A' so
 befestigt, daß sie sich mit demselben, durch Reibung festge-
 hen, zugleich dreht, zugleich aber in eine für den Beobach-
 ter geeignete Lage gestellt werden kann, so daß sie bei ru-
 der Nadel ihm die scharfe Seite zukehrt, bei einer östli-
 chen oder westlichen Abweichung derselben aber die eine oder
 andere Fläche zeigt. Auf diesen Flächen ist auf der ei-
 nen ein verticaler, auf der andern ein horizontaler Balken ge-
 zeichnet, beide schwarz, wenn die Scheibe weiß ist, oder
 umgekehrt; auch bedarf es kaum der Bemerkung, daß statt
 dieser beliebige andere Zeichen, zum Beispiel auch nach der
 X. Bd.

oben angegebenen Einrichtung auf 5 Scheiben O und 5, 1, 6, 2 und 7, 3 und 8, 4 und 9 gewählt werden können. Zur noch näheren Bezeichnung der ganzen Vorrichtung kann auch die Zeichnung des Kästchens mit dem Multiplicator und der darin aufgehängenen Nadel dienen, wie sie im verticalen Durchschnitte dargestellt ist. Die Nadel und der sie umgebende Multiplicator sind für sich klar, sieht man die Drahtenden des letzteren, die durch den Deck in die Höhe gehn. Nach der von SCHILLING v. CAHN gewählten Einrichtung befanden sich diese Enden in kleinen hölzernen Bechern p mit Quecksilber; da aber durch GAUSS und Andere bewiesen worden ist, daß bloße metallische Berührung genügt, so ist es besser, diese Enden im Deck festzuklemmen, daß man die Enden der Rheophore neben einsteckt und somit metallische Berührung hervorbringt, durch zugleich die Erzeugung eines isolirenden Oxydüberzugs der Drahtenden in Folge ihrer Amalgamirung vermieden. Die Scheibe A in ihrer Ruhe und bei der angenommenen Ablenkung der Nadel im magnetischen Meridiane zeigt dem Beobachter ihre scharfe Seite; wenn aber die Nadel durch einen elektrischen Strom abgelenkt ist, so wird die eine oder andere Fläche mit dem darauf befindlichen Zeichen dem Beobachter zugewandt. Damit jedoch die Nadel bei einer starken elektrischen Erregung nicht um ihre verticale Axe herum einen ganzen Kreis einmal oder mehrmal herumgeschleudert werde, muß irgendwo eine kleine Stöbe aufgerichtet werden, welche die Nadel hindert, mehr als 90 Grad abzuweichen. Endlich zeigt die Figur den kleinen Telegraphen, wie er beobachtet werden soll, der auf der ersten Station gegebenen Zeichen gerichtet ist, man übersieht aber bald, daß auch die Drahtenden k und z aus ihrer Verbindung mit den Enden des Multiplicators genommen und nach der oben beschriebenen Methode mit der Zink- oder Kupferplatte der einfachen Volta'schen Säule in Berührung gebracht werden können, um der zweiten nach der ersten Station, wo sich ein gleiches Instrument befindet, rückwärts zu telegraphiren.

Man ersieht aus dieser Darstellung, daß die ganze Methode des Telegraphirens auf die angegebene Weise im höchsten Grade einfach ist und selbst durch solche Personen eingerichtet werden kann, die von physikalischen Gesetzen und

von der Operation, die sie mechanisch nach Anweisung ichten, gar keine Kenntniss haben, wie denn auch wirk-
SCHILLING v. CANSTADT seinen ganz ungebildeten Be-
ten als Gehülfe bei seinen Versuchen gebrauchte. GAUSS,
cher bei seinen erschöpfenden Untersuchungen über den
magnetismus die Operation des Telegraphirens, als unmittel-
zum Elektromagnetismus gehörend, nicht unbeachtet lassen
nte, behandelte die Aufgabe mehr aus dem eigentlich wis-
schaftlichen Standpunkte, wohl wissend, dass die aus ei-
genauen Kenntniss der Sache demnächst zu entnehmen-
praktischen Hilfsmittel sich seiner Zeit von selbst schon
en würden. Durch eine Drahtleitung vom physikalischen
inette in der Stadt aus bis zur Sternwarte und zurück,
st einer Menge von zwischenliegenden Drähten, deren ganze
ge weit über eine geographische Meile beträgt, wurde zu-
das Verhältniss der Länge des Leitungsdrahtes zur Stärke
erregten Elektrizität ausgemittelt, und als Resultat die
Verzeugung gewonnen, dass der elektrische Strom sich auf
se Weise bis zu den grössten Entfernungen, die man für
en Zweck nur verlangen kann, fortpflanzen lasse, so dass
e Verbindung von Petersburg und Paris durch dieses Mittel
it ausser dem Bereiche der Möglichkeit liegen würde. Zu-
erst kamen dann die Mittel der Elektrizitäts-Erregung zur
Versuchung. Hierbei konnte es dem scharfsinnigen Forscher
entgehen, dass die einfache hydroelektrische Säule sich
bequemstes Mittel sogleich darbietet, wobei dann das Re-
sultat des bereits erwähnten Versuches, wonach zwei nur kleine
tten, durch eine mit reinem Wasser getränkte Papierscheibe
bunden, schon zur Ablenkung der grössten Magnetnadel
fügen, als unerwartetes Ergebniss zum Vorschein kam; al-
dabei liess sich bei tieferem Eingehen in das Wesen der
Sache nicht verkennen, dass der durch einen Stahlmagnet
erregte elektrische Strom insofern einen Vorzug verdient,
dieser (bei gehöriger Behandlung) im Verlaufe einer län-
gen Zeit nicht geschwächt wird und daher im Anfange und
Verlaufe stets von gleicher Stärke zu erhalten ist. Da aber
jetzt bei einer etwa beabsichtigten Anwendung im Grossen
noch eine andere Schwierigkeit zu beseitigen ist, wie wir
sehen werden, und ausserdem die neueren Erfahrungen
zeigen, was für mächtige elektrische Ströme durch kräftige

Magnete erregt werden können, so abstrahirte Gauss von Hand von der Aufsuchung einer zur Erregung der Magnetelektricität für diesen speciellen Fall geeigneten Maschine, wie der zu wählenden Chiffren, weil diese Aufgaben keineswegs unüberwindliche Schwierigkeiten in den Weg legen würden, und verfolgte einstweilen erst anderweitige wissenschaftliche Forschungen. Inzwischen brachte er eine Methode des Telegraphirens vermittelt Magneto-Elektricität in Anwendung, die wegen ihrer Einfachheit, Eleganz und Vollständigkeit zugsweise Beachtung verdient, wenn sie gleich geübtere Experimentatoren erfordert und für bloß mechanische Arbeiter sich nicht eignet.

Fig. 12. Das Magnetometer¹ von Gauss besteht bekanntlich aus einem 18 bis 36 Zoll langen, 3 bis 6 Lin. dicken und 1 1/2 bis 2 1/2 Lin. breiten Magnetstabe, welcher mittelst des Schiffschens CC entweder mit der breiten oder der schmalen Seite aufliegend und so, daß diese Lagen gewechselt werden können, an einem im Torsionskreise BB befestigten Faden GG schwebend aufgehängt ist. Das Schiffchen ist deswegen so umgelegt, daß die Ebene des Magnetstabes mit seiner Ebene perpendicular auf die magnetische Axe des Stabes richten kann, und der Torsionskreis dient dazu, statt des Magnetes einen diesem gleich gestalteten Eisenstab, den sogenannten *Torsionsstab*, einzulegen und durch Umdrehung des Torsionskreises in den magnetischen Meridian zu bringen, wodurch die Torsion des tragenden Fadens oder Drahtes aufgehoben wird. Bei bedeutender, 10 bis 12 Fuß betragender Höhe und großem Gewichte des Magnetstabes wählt man zum Aufhängen einen Eisendraht von etwa doppelt so großer Tragkraft, als das Gewicht des Stabes beträgt, im entgegengesetzten Falle und bei weitem am besten eine Kette von Coccon-Fäden oder ungezwirnten Seidenfäden, indem man diese um zwei einander parallel, an

1 Da dieser merkwürdige Apparat im Art. Magnet bloß im Allgemeinen beschrieben, aber nicht gezeichnet worden ist, so habe ich dieses um so mehr hier nach. Eine detaillirte Beschreibung wird man in: Resultate aus den Beobachtungen des magnetischen Verhältnisses im Jahre 1836. Herausgeg. von CARL FRIEDRICH GAUSS und WILHELM WEBER. Gött. 1837.

zwei Fuß von einander abstehende Glasstäbe wickelt, die so erhaltenen Glieder herabzieht und durch bloßes übereinanderhängen verbindet, wobei die so gebildete Kette nur etwa die doppelte Stärke des zu tragenden Gewichtes haben muß. An dem einen Ende des Magnetstabes wird Spiegelhalter FF mit seiner Hülse E aufgesteckt und durch Klemmschrauben, zwei an jeder schmalen Seite und zwei an der breiteren befindliche, in gehöriger Lage festgehalten; ein Paar Correctionsschrauben, wovon nur das eine $\nu\nu$ in der Zeichnung sichtbar ist, gestatten dann, den zwischen den Nuthen verschiebbaren Klemmschrauben $k k k$ festgehaltenen Spiegel ss mit seiner Ebene auf die magnetische Axe des Stabes perpendicular einzustellen. Um endlich den Magnetstab in den Fall, daß die Declination sich im Laufe der Zeit allmählich ändern sollte, in einer auf den magnetischen Meridian senkrechten Richtung bewegen, zugleich auch die unausweichliche Verlängerung des ihn tragenden Fadens bequem corrigiren zu können, ist eine sinnreich ausgedachte, auch bei der anfänglichen Herstellung des Apparats sehr nützliche Vorrichtung gewählt. Ein Bret AA mit einer Nuth wird an der Wand des Zimmers festgeschraubt. In der Nuth ist die Leiste ll in einer auf den magnetischen Meridian lothrechten Richtung verschiebbar und wird nach Herstellung der erforderlichen Lage durch eine seitwärts angebrachte hölzerne Klemmschraube festgestellt. Von der Leiste gehn die beiden messingenen Träger E und E' herab, in denen die Schraube T befestigt ist, über deren Windungen sich der tragende Faden wickelt, und indem die Schraube mit ihrem Gewinde sich in dem Träger E' stets ebenso viel vorwärts oder rückwärts schraubt, als der Faden nach der entgegengesetzten Seite weiterrückt, so bleibt letzterer unverrückt an seinem ursprünglichen Orte. Im magnetischen Meridiane, dem Spiegel gegenüber, in gehöriger Entfernung¹, befindet sich die Scale SS mit umgekehrten Zahlen, damit ein gerades, vom Spiegel reflectirtes Bild im Fernrohre F gesehen werde. Vor dem Objective des Fernrohrs endlich hängt an einem dünnen dunklen Faden ein kleines Senkel herab, so daß dieser Faden,

¹ Die normale für die correspondirenden Beobachtungen beträgt 1 Fuß, d. h. der Abstand von der Mitte der Dicks des Spiegels bis zur Scale.

welcher die Scale genau berührt und zugleich durch die geometrische Axe des Fernrohrs geht, mit dem Faden, welcher der Magnetstab hängt, parallel, sich zugleich in der Ebene des magnetischen Meridians befindet, die magnetische Axe des Stabes schneidet und eine Abtheilung der Scale unveränderlich bezeichnet, von welcher das Magnetometer bei seinen aufhörlichen Schwankungen östlich oder westlich abweicht. Der Sicherheit wegen hängt der Magnetstab in einem Kasten durch dessen beweglichen, aus zwei Theilen zusammengesetzten Deckel der Faden durch eine nicht große, verminderter kleiner Deckel noch obendrein gegen Staub geschützte Oeffnung herabhängt und welcher dem Fernrohre gegenüber eine Oeffnung etwa von der Größe des Spiegels hat, um von letzterem reflectirten Scaletheile abzulesen. Daß endlich das Fernrohr mit einem Fadenkreuze versehen seyn muß, um mittelst des verticalen Fadens desselben die Scaletheile scharf zu bezeichnen, darf bloß bemerkt werden.

Hat man eine deutliche Vorstellung von der Schärfe, welche die Oscillationen eines so eingerichteten Magnetstabes sich beobachten lassen, so ist es nicht schwer, die sinnenfällige Art, wie Gauss diesen Apparat zum Telegraphiren benutzte, klar zu übersehn. In dem Kasten des Magnetometers ist an beiden Seiten des Stabes ein Rahmen befestigt, dessen beide Theile an dem Ende, wo sich der Spiegelhalter befindet, bis vier Zoll von einander abstehn, am andern Ende aber sich berühren. Um eine Rinne in den äußeren Kanten dieses Rahmens ist der Draht des Multiplicators so gewunden, daß der Magnetstab, von diesen Windungen umgeben, zwischen ihnen oscillirt. Man begreift bald, daß auf gleiche Weise, als die geringsten Schwankungen des Magneten in Folge des langgedehnten Meridians ausnehmend vergrößert im Fernrohre wahrgenommen werden, auch die östlichen und westlichen Abweichungen desselben, wenn ein elektrischer Strom den Multiplicator durchläuft, sofort wahrnehmbar seyn müssen. Bis soweit entzieht sich jedoch die Einrichtung nicht von der gewöhnlichen Telegraphie; überraschend aber wegen der Mannigfaltigkeit der Zeichen, welche Gauss durch die einfachsten Mittel zu erhalten wußte, ist diejenige Art des Telegraphirens, deren sich gewöhnlich bedient. Der Magnetstab ist zwar nie absolut ruhig, sondern oscillirt in Folge der unausgesetzten Ver-

der Declination fortwährend, allein diese Oscillationen sind unregelmäßig, indem eine jede Schwingung großer Stäbe 20 bis 30 Sekunden dauert; wenn aber ein elektrischer Strom den Multiplicator durchläuft, so zeigt sich vermittelst dieser Vorrichtung augenfällig, daß die auf den Magnet hierdurch herbeibrachte Wirkung nur auf ein verschwindendes Zeitmoment beschränkt ist, denn die Bewegung ist eine augenblickliche, gleichsam ein Zucken, wodurch der Magnetstab plötzlich auf eine Seite gestossen wird. Ist dann die elektrische Erregung gleichfalls eine momentane, sofort wieder aufhörende, so kehrt auch der Magnetstab nach der beobachteten Zuckung wieder zur Ruhe oder zu seinen gewöhnlichen Oscillationen zurück; allein man begreift bald, daß diese Zuckungen sich in beliebig kurzen Intervallen wiederholen müssen, sobald es gelingt, die elektrischen Erregungen auf gleiche Weise zu wiederholen. Man kann zwar leicht mit der von SCHLÖTHER v. CANSTADT gebrauchten Scheibe die einzelnen Drehungen ziemlich schnell wiederholen und diesemnach mit einer einzigen eine hinlängliche Menge von Combinationen erzeugen, wenn man z. B. das Erscheinen des verticalen Streiches durch A, des horizontalen durch B, zwei folgende des verticalen durch C, zwei des horizontalen durch D u. s. w. bezeichnet oder noch einfacher diese Combinationen als Zahlen betrachtet, allein dieses ist auf jeden Fall länger dauernd und mehr Verwirrung erzeugend, als die sogleich zu beschreibende sinnreiche Methode. Wenn man die der westlichen Richtung des Magnetstabes zugehörenden, mit der Zahlenreihe der Scalentheile fortlaufenden Zuckungen durch +, die entgegengesetzten durch — bezeichnet, so kann man eine beliebige Menge zu + oder zu — gehörige auf einander folgen lassen, beide mit einander wechseln lassen und hat auf diese Weise eine genügende Menge von Combinationen unmittelbar zu Gebote. Die Aufgabe kommt also darauf zurück, elektrische Erregungen in möglichster Schnelligkeit nach einander zu erzeugen; da die dadurch erzeugten Zuckungen sind so auffallend, daß sie von jedem, wenn auch ungeübten, Beobachter leicht und ohne Zweifel erkannt werden.

Der Methoden, um durch einen Stahlmagnet einen elektrischen Strom zu erzeugen, giebt es verschiedene, und da dieser Zweig der Wissenschaft noch neu ist, so läßt sich er-

warten, daß die hierzu geeigneten Vorrichtungen noch manche reiche Verbesserungen und Vervielfältigungen erhalten werden; auf jeden Fall ist noch keine Maschine bekannt, hierfür allgemein als die tauglichste angesehen würde. Solange daher unser Werk zunächst nicht dazu bestimmt ist, Neuzufunde aufzusuchen, sondern vielmehr das Bekannte systematisch zusammenzustellen, kann die Bestimmung einer hierzu am meisten geeigneten Vorrichtung nicht eigentlich gefordert werden; zwischen wird man es nicht überflüssig finden, wenn ich aus bisher bekannt Gewordenen einige hierauf bezügliche Mittheilungen angebe. GAUSS wendet ein neues und ihm eigenthümliches für seine Zwecke sehr geeignetes Verfahren an. Ein

Fig. 15. zwei starke magnetische Stabstäbe SS, jeder 25 Pfund darüber schwer, stehen lothrecht in einer Art Schemel, mit Nordpole die Erde berührend. Die obere Platte des Schemels, welche fast bis in die Mitte der Stäbe reicht, ist zur Verhütung des harten Aufstoßens gepolstert, was jedoch begrifflich dem Wesen der Sache nicht gehört. Auf diese Stäbe ist ein zerner Rahmen rr mit zwei starken Handhaben geschoben, um welchen überspannener Kupferdraht von geeigneter Dicke in hinlänglich zahlreichen, vielen Windungen gewickelt ist, und dessen Weite eine schnelle Bewegung auf den Stäben gestattet. Die beiden Enden des Drahtes führen vermehrt dünnerer Verbindungsdrähte bis zu den Enden des Multiplicators, in welchem das Magnetometer frei schwebt. Bezieht sich der Rahmen mit dem umgewundenen Kupferdrahte, in einem Worte der *Inductions-Multiplicator*, in der Mitte in Ruhe, so kommt bekanntlich keine Inductionselektricität zu Vorschein, bewegt man ihn aber schnell zum Südpole oder überhaupt noch einem Ende hin, so entsteht im Inductions-Multiplicator ein elektrischer Strom, welcher den elektrischen Multiplicator durchfließt und den Magnetstab desto stärker zur Abweichung bringt, je schneller und über einen je längeren Raum das Magnetstabs man den Rahmen hinführt. Es scheint, als gebe ein möglichst schnelles Herabziehen des Inductionsmultiplicators vom Magnetstabe über eines seiner Enden (Pole) hinaus die Grenze der Stärke eines solchen elektrischen Stromes; allein sie läßt sich vielmehr noch verdoppeln, wenn man die Fertigkeit besitzt, den schnell über das Ende des Magnetstabes hinausgehobenen Inductionsmultiplicator eben

sch in der Luft umzukehren und wieder über den Pol Magnetstabes zurückzuführen. Es folgt dieses zwar aus Natur der Sache von selbst, allein eben diese einfachsten haben werden meistens am spätesten gelöst. GAUSS hat jedoch in der Anstellung des angegebenen Experiments zu solcher Fertigkeit gebracht, daß der dadurch erzeugte elektrische Strom nicht bloß das Magnetometer in übergroße Schwankungen versetzt, sondern auch ganz eigentlich unermesslich auf die Nerven, namentlich des Gesichtes, wirkt. Aus Mitgetheilten folgt von selbst, daß die durch eine Bewegung des Inductionsmultiplikators erzeugte Wirkung durch unmittelbar und gleich schnell in entgegengesetzter Richtung wieder aufgehoben, folglich durch beide verbunden das Magnetometer vielmehr zur Ruhe gebracht wird; wenn dagegen nach der ersten Bewegung einen Augenblick ruht, die Zuckung des Magnetometers deutlich wahrgenommen worden, dann eine Bewegung in entgegengesetzter Richtung macht, wird dadurch eine Zuckung in entgegengesetzter Richtung erzeugt, und hieraus folgt denn von selbst, daß eine schnelle Bewegung über einen nicht sehr grossen Theil des Magnetstabes schon hinreicht, um eine Zuckung hervorzubringen, wenn man eine grosse Zahl auf einander folgender Zuckungen nach der einen, bald nach der andern Seite hin erzeugen durch Combination derselben die Zeichen nach Belieben vielfältigen kann.

Sonstige zum Telegraphiren durch Magneto-Elektricität benutzte Vorrichtungen finde ich nicht angegeben, es folgt von selbst, daß dazu alle diejenigen dienen können, die die schnelle Erzeugung eines momentanen elektrischen Stromes geeignet sind; zunächst könnte man dazu also die von ADAMSON angegebene Trommel oder irgend einen der bereits beschriebenen¹ magnetoelektrischen Apparate oder die durch STROHMEYER und durch CLARKE angegebenen Maschinen², unter gehöriger Modification, verwenden. Weil aber keine bisher bekannt gewordene Construction solcher Maschinen einen kräftigeren magnetoelektrischen Strom erzeugt, als die durch v. ER-

¹ S. Art. *Magnet*; *Magneto-Elektricität*. Bd. VI, S. 1167.

² London and Edinburgh Philos. Magazine. N. LIV. p. 262. N. p. 360.

RINGSMAUSEN bei der Versammlung der Naturforscher und Aerzte zu Prag vorgeseigte, und leicht ein Mechanismus sich finden seyn würde, um den Anker mit dem Inductionsmultiplicator schnell unter die Pole der Magnete zu stoßen und darunter wegzureißen, um einen momentanen elektrischen Strom zu erzeugen, falls man diesem einen Vorzug vor einem dauernden zu geben sich veranlaßt fände, so theile ich Ihnen um so lieber eine Beschreibung derselben mit, als sie in entschiedenem Vorzüge wegen allgemeiner gekannt zu werden verdient¹.

Fig. 16. A A ist ein eichenes Bret, mit einem ihm parallel liegenden zweiten B B, zwischen denen ein aus zwei horizontal liegenden und zwei vertical stehenden Bretern bestehender Kasten mittelst einer Holzschraube rück- und vorwärts hin- und herbewegen läßt. In dem Zwischenraume befindet sich die durch einen Würfel drehbare Scheibe, mit der Schnur ohne Ende, welche letztere zugleich um die kleine Scheibe am Anker geschlungen ist und zur schnellen Umdrehung desselben um seine verticale Axe dient, wobei durch Zurückschrauben des Behälters der großen Scheibe die Schnur gehörig gespannt werden kann. Ein Träger T auf dem genannten obersten Bret trägt das Tischchen m m, auf welchem die Magnete liegen und welches man mittelst der beiden Schrauben f f heben oder senken kann, um die oberen Enden des Ankers der unteren Fläche der magnetischen Hauptlamelle mehr zu nähern oder weiter davon zu entfernen. Die angewandten Magnete können größer oder kleiner seyn; bei der beschriebenen Maschine haben die Schenkel aller Magnete 2 Par. Zoll Breite und ebenso viel Abstand von einander. Unten liegt eine große Lamelle von 18 Z. Länge und 6 Lin. Dicke, flach über ihr, beider Krümmungen sich deckend, eine zweite, 14 1/2 lang und 4 Lin. dick, und auf den hervorstehenden Enden der unteren sind 6 bis 9 andere Lamellen, 12 Z. lang und fast 3 Lin. dick, vertical aufgerichtet, so daß durch Vereinigung aller gleichnamiger Pole die magnetische Kraft möglich verstärkt wird. Die sämtlichen Magnete werden durch ein Bret b b, mit einem am Ende desselben befindlichen Kasten

¹ Die Zeichnung ist nach einem Exemplare gemacht, welches ich dem in Prag gesehenen hier nachbilden ließ.

dem Tischchen festgehalten, indem eine Schraube aa von
 dem Bretchen bb durch die Platte m des Tischchens herab-
 geht und die beiden großen Lamellen festklemmt, zwei an-
 dere Schrauben aber, von denen nur die eine v in der Zeich-
 nung sichtbar ist, sämmtlich von Holz, in der hinteren Wand
 des Kästchens k drehbar, die vertical stehenden Lamellen ge-
 gen die vordere Wand des Kästchens drücken. Der wesent-
 lichste Theil des Apparates ist der Anker. Dieser, massiv von
 Eisen, mit seiner konischen Spitze in einem Lager von
 Messing, welches in das untere Bret eingelassen ist,
 folgt von unten aufwärts die kleine Rolle, über diesen
 die Spindel einen doppelten Conus, dessen kleinere, Flä-
 chen zusammenstoßen und in einem Lager am oberen Brete
 durch zwei Schrauben so festgehalten werden, daß
 ein Heben des Ankers in Folge der magnetischen An-
 ziehung unmöglich gemacht und somit ein unangenehmes Klap-
 pen vermieden wird. Hierüber befindet sich ein dickerer,
 2 Zoll hoher Theil α des Ankers, welcher die dem gan-
 zen Anker mitgetheilte Elektricität annimmt und diese an dem
 Draht abgibt. Die untere Hälfte des Theiles α ist bis
 zur Mitte, doch so, daß die Spindel ihre gehörige Dicke be-
 hält, weggenommen, damit die Wirkung der je zweiten Ver-
 windung der Inductionsmultiplicatoren mit dem Magnete weg-
 fällt und damit die Umkehrung des elektrischen Stromes ver-
 mieden wird, die obere Hälfte hat eine auf diesen Ausschnitt
 recht gerichtete Vertiefung, wie eine hohle Halbkugel von
 1 Zoll Radius, in welche der eine Leitungsdraht schlägt, um
 die Funken energischer hervorzulocken. Ueber diesem Theile
 befindet sich eine zweite Erhöhung β , die aus ei-
 nem 1 Lin. dicken eisernen Ringe über einer Unterlage von
 Holz besteht, wobei letzteres zur Isolirung dient. Der obere
 Balken des Ankers $\gamma\gamma$ ist für sich aus der Zeichnung
 ersichtlich, und in diesen sind dann die eisernen Cylinder ge-
 steckt, die zu Trägern der Inductionsmultiplicatoren $\lambda\lambda$
 dienen, von denen die einen Enden in zwei Löcher im Bal-
 ken $\gamma\gamma$ festgesteckt sind, die andern im isolirten Ringe β .
 Grundsätzlich der letzteren Vorrichtung unterscheiden sich die
 Enden zu einer vollständigen Maschine gehörigen Anker. Der
 Quantitätsanker genannt, hat über dem Theile β noch
 die Fortsetzung der Spindel, weil die Cylinder der Inductions-

Multiplikatoren nur eine Höhe von 13 Lin. haben. Und wird dicker übersponnener Kupferdraht von No. 1, nur 51 lang, unmittelbar gewunden. Dem zweiten Anker, Inter-Anker genannt, weil er einer zusammengesetzten Volta's Säule und weniger, als der erstere, der einfachen gleicht, die Verlängerung der Spindel; der Balken $\gamma\gamma$ begibt über dem Stücke δ , die eisernen Cylinder sind so viel und mit messingnen Hüllen versehen, zwischen deren Scheiben der übersponnene Kupferdraht, 150 Ellen lang, wunden ist. Wenn dann der Anker unter den Magneten steht, seine verticale Axe gedreht und dadurch in dem Inducir-Multiplikatoren Elektricität erregt wird, so strömt diese, eine durch die zwei Enden der Drähte in den Balken $\gamma\gamma$ theilt sich dem ganzen Anker mit, die andere dagegen in durch Holz isolirten Ring β . Es sind dann auf dem δ BB, rechts und links vom Anker und mit diesem in einer ticalen Ebene befindlich, zwei kleine messingne Säulen ϵ gerichtet, jede an ihrer Vorderseite mit 6 Löchern versehen um Drähte hineinzustecken, vermittelst kleiner Schrauben anzuklemmen, und wenn dann der Draht der einen Säule dem nicht isolirten Theile α des Ankers, der Draht der andern Säule aber mit dem isolirten Ringe β in Berührung gesetzt wird, so geht die ungleiche Elektricität beider auf die Säulen über und ein beide verbindender Draht dient als Rheophor. Am auffallendsten bei dieser Maschine ist, die Isolirung bloß durch Holz bewerkstelligt wird, was so mehr Bewunderung verdient, da der erregte elektrische Strom einen feinen Platindraht von etwa 0,05 bis 0,1 Lin. augenblicklich zum Glühen bringt, eine den Anker berührende Stahlfeder unter stetem Funkenprühen verbrennt und, die geeigneten Conductoren den Händen zugeführt, eine durch unerträgliche, krampfhaftige Zusammenziehungen erzeugende Wirkung hervorbringt.

Nach dieser die mir bis jetzt bekannt gewordenen Thatsachen zusammenfassenden Uebersicht scheint es wohl zu machen, daß die Erregung der Elektricität durch einen Magnet für den Zweck des Telegraphirens doch die geeignetste dürfte, worüber indess für eine wirkliche Ausführung in den erst eigens angestellte Versuche entscheiden müßten, in diesem Umstande liegt kein wesentliches, kann es

haltung werthes Hinderniß. Ebenso wenig wird es der heutigen Technik schwer werden, einen bequemen Mechanismus zu finden, die Enden der Leitungsdrähte mit der Quelle des elektrischen Stromes in Berührung zu bringen, da man sie z. B. nur durch Tasten an die Träger der Elektricität, bei einer Volta'schen Säule unmittelbar drücken könnte, wie bei den in öffentlichen Blättern, durch STRINZEL angestellten telegraphischen Versuchen der Fall gewesen zu seyn scheint. Liegt aber noch ein gewichtiges und bis jetzt noch nicht beseitigtes Hinderniß in einem andern Umstande. Wie lang nämlich die Leitungsdrähte auch seyn mögen, so leiten sie den elektrischen Strom nach den bisherigen Erfahrungen ungeschwächt, so lange sie durch die Luft fortgeführt werden; gräbt man sie aber in die Erde, was doch für sehr weite Strecken unvermeidlich ist, so geht hierdurch die Isolirung verloren, mindestens soll dies, wie mir gesagt wurde, das Resultat der Versuche im Großen gewesen seyn, welche SCHILLING v. CANSTADT mit v. QUIN in Wien angestellt hat. Ob die Engländer, welche sich mit der Anlage elektrischer Telegraphen ernstlich befaßt sind, dieses Hinderniß bereits überwunden haben, ob das Mittel, welches WHEATSTONE auf der Linie von Birmingham bis Manchester gewählt haben soll, nämlich Umwickelung der kupfernen Leitungsdrähte mit Caoutchuk, das erforderliche wirklich leistet, oder welche sonstige Substanzen zur Isolirung gewählt werden können, muß die Zukunft entscheiden. Wenn man aber überlegt, wie viel durch diese Art Telegraphirens mit Leichtigkeit erzielt werden kann, indem man leicht durch einen geeigneten Mechanismus vermittelt einer bewegten Magnetnadel eine Vorrichtung in Bewegung setzen könnte, um selbst einen schlafenden Beobachter aufmerksam zu machen, der dann sofort durch ein einfaches Zeichen rückwärts andeutete, daß er den Telegraphen beobachtet, daß man bei Tage und bei Nacht ohne irgend ein Hinderniß der Witterung in unmeßbar kurzer Zeit die erforderlichen Chiffren auf die größte Entfernung fortzupflanzen vermöchte, und wenn man hiermit die geringen Kosten von einigen Hundert Centnern Kupferdraht (welcher wegen etwa fünffacher Leitungsfähigkeit den Vorzug vor dem Eisen verdient), die ersparnissfähige Arbeit des Eingrabens und die Einfachheit der anzuwendenden Telegraphen zusammenstellt, so muß man wün-

oder, wenn man die Größen unter dem Wurzelzeichen

$$(a-r)a - (r-a)a = \frac{(r-a)(r+a)}{2r} \left(\frac{1}{a} + \frac{1}{a} \right) x^2,$$

woraus endlich für die gesuchte Distanz a des Puncts folgt

$$a = \frac{ar}{2a-r} + \frac{(r-a)(r+a)}{2r(2a-r)} \left(\frac{1}{a} + \frac{1}{a} \right) x^2 \dots (I)$$

Diese Gleichung zeigt, daß der Werth von a wesentlich von einander verschiedenen Theilen besteht, welchen der erste eine endliche Größe, der andere aber eine unendlichkleine zu betrachten ist, wenn nämlich die Entfernung $PM = x$ des Äußeren, auf den Spiegel fallenden Strahls von der Axe CA desselben oder wenn die sogenannte *Öffnung* des Spiegels gegen den Halbmesser r desselben klein angenommen wird. Ist diese *Öffnung* so klein, jener zweite Theil völlig vernachlässigt werden kann, oder trachtet man bloß die der Axe zunächst einfallenden, die *Centralstrahlen*, so geht die letzte Gleichung

$$a = \frac{ar}{2a-r} \dots (II)$$

und diese Gleichung (II) giebt die Abhängigkeit der Größe a , a und r für die Centralstrahlen.

Ist a unendlich groß, d. h. fallen die Strahlen, aus unendlich entfernten leuchtenden Puncten kommend, parallel mit der Axe auf den Spiegel, so ist nach der Gleichung (II)

oder alle der Axe parallel und ihr sehr nahe einfallenden Strahlen vereinigen sich nach der Reflexion in einer Entfernung F vor dem Spiegel, die gleich dem halben Halbmesser des Spiegels ist. Man nennt diesen Punct F den *Brennpunct* und die Entfernung $AF = \frac{1}{2}r$ die *Brennweite* des Spiegels. Bezeichnet man also die Brennweite des Spiegels durch f , so hat man

$$\frac{1}{f} = \frac{1}{a} + \frac{1}{a} \dots (III)$$

die Gleichung, die man auch für die Refraction des Lichts
Glaslinsen findet.

die Gleichung (II) oder der Ausdruck

$$a = \frac{ar}{2a - r}$$

ist die Erklärung aller Erscheinungen, welche man bei
hohlen und erhabenen sphärischen Spiegeln beobach-
tet, wenn die Strahlen aus einer großen Entfernung kommen
der Axe sehr nahe einfallen; also

1) Für den Hohlspiegel. So lange $2a$ größer als r , ist
positiv, oder die Strahlen vereinigen sich nach der Re-
flexion in einem Punkte der Axe, welcher vor dem Spiegel
liegt. Ist a gleich r , so ist auch $a = r$, oder
der leuchtende Punkt im Centrum der Kugel liegt, so
reflektiren alle Strahlen nach der Reflexion wieder in dieses Cen-
trum zurück. Ist a kleiner als $\frac{1}{2}r$, oder liegt der leuchtende
Punkt zwischen dem Brennpunkte F und dem Spiegel A , so
ist a negativ, oder die Strahlen werden divergirend reflectirt,
als ob sie aus einem Punkte hinter dem Spiegel kämen. Ist
aber $a = AE$ negativ oder fallen die Strahlen convergi-
rend auf den Spiegel, so ist a positiv oder sie vereinigen
sich nach der Reflexion in einem Punkte vor dem Spiegel.

2) Für convexe Spiegel. Für diese ist, wie gesagt, die
Halbkreisweite r in den vorhergehenden Ausdrücken negativ zu neh-
men. Ist a positiv oder steht der leuchtende Punkt vor dem
Spiegel, so ist a negativ, d. h. das Bild desselben steht hin-
ter dem Spiegel, oder die Strahlen werden dann divergirend
reflectirt, als ob sie aus einem hinter dem Spiegel liegenden
Punkte kämen. Ist aber a negativ und kleiner als $\frac{1}{2}r$, so ist
auch a positiv. Die Brennweite p dieser convexen Spiegel endlich
ist negativ oder, wie man sagt, imaginär, da

weil $p = -\frac{1}{2}r$.
daher diese Spiegel nicht zu Brennsiegeln² geeignet

3) Für ebene Spiegel. Für diese ist $r = \infty$, also auch
 $a = a$, oder die Strahlen werden von einem ebenen Spie-

Vergl. Art. Einseitiger Bdr VI. S. 532.

Vergl. Art. Brennspiegel, Hohlspiegel, Kugelspiegel.

~~Man~~ diese Flächen die Ei-
~~strahlen~~ strahlen in einen ganz
~~als~~ als die Randstrahlen, und
~~zwei~~ zwei Punkte im Allgemeinen
~~ch~~ ch die halbe Oeffnung MP
~~sehr~~ sehr klein ist. Diesem
~~schon~~ schon sehr früh nach der
~~auf~~ auf bedacht, andere Flächen
~~haben~~ haben, daß sie die Cen-
~~sämmtlich~~ sämmtlich in denselben Punct
~~man~~ man hat bald gefunden, daß
~~söhl~~ söhl durch Hülfe der Geometrie
~~stimmen~~ stimmen lassen, daß aber ihre
~~Künstler~~ Künstler so gut als unmöglich
~~zu~~ zu den Kugelflächen zurückgehn
~~er~~ er hier erforderlichen Genauigkeit
~~diese~~ diese Gröfse V die *Abweichung*
~~des~~ des Spiegels oder auch die *sphäri-*
~~ist~~ ist, daher nur noch übrig, diese
~~der~~ der Kugel nicht ganz wegbringen
~~oder~~ oder so unschädlich als möglich zu
~~erst~~ erst, daß diese Abweichung, welche
~~Glinsen~~ Glinsen für dioptrische Fernröhre ge-
~~von~~ von Kugelflächen begrenzt werden, bei
~~meinen~~ meinen viel kleiner ist als bei den Lin-
~~sele~~ sele Strahlen, wo $a = \infty$ ist, hat man
~~katoptrische~~ katoptrische Fernröhre nach dem Vor-

$$V = \frac{x^2}{8p} = 0,125 \frac{x^2}{p},$$

welche dieselbe Oeffnung $2x$ und die-
ist, ist diese Abweichung¹

$$V = \frac{\mu^2 \cdot x^2}{2(1 - \mu)^2 \cdot p}.$$

letzten Gleichung das Brechungsverhält-
dem Glase statt zu haben pflegt, $\mu = 0,58$, so

gel unter derselben Neigung, in welcher sie auffalen, und so divergirend reflectirt, als ob sie aus einem Punkte kämen, der ebenso weit hinter dem Spiegel liegt, als der leuchtende Punkt vor demselben ist.

B. Abweichung wegen der Gestalt.

Betrachten wir nun auch den zweiten Theil der Abweichung (I), den wir der Kürze wegen durch V bezeichnen wollen, so daß man hat

$$V = \frac{(r-a)(r-a)}{2r(2a-r)} \cdot \left(\frac{1}{a} + \frac{1}{a} \right) x^2.$$

Substituiert man in diesem Ausdrucke statt $\frac{1}{a} + \frac{1}{a}$ die Größe $\frac{1}{p}$ aus (III) und überdiess den Werth von r aus (II), so erhält man

$$V = - \frac{(a-a)^2 \cdot x^2}{8a^2 p} \dots (IV)$$

Bezeichnet also f den Vereinigungspunkt der nahe bei der Axe und F der weiter von der Axe oder der am Rande des Spiegels einfallenden Strahlen, so ist nach der Gleichung (II)

$$Af = a = \frac{ar}{2a-r}$$

und überdiess nach (IV)

$$fF = V = \frac{(a-r)^2 \cdot x^2}{8a^2 p},$$

wo $p = \frac{1}{2}r$ die Brennweite des Spiegels bezeichnet.

Diese Größe V ist also derjenige Theil der Axe, an welchem die aus dem Punkte E kommenden und von dem Spiegel reflectirten Strahlen zerstreut werden, indem die dem zunächst einfallenden Strahlen nach f und die den dem Spiegel treffenden Strahlen nach F zurückgeworfen werden. Diese Zerstreung $fF = V$ sollte aber eigentlich Null seyn, da nur dann das Bild, welches der Spiegel dem leuchtenden Punkte E entwirft, wieder ein einziges seyn wird, was offenbar erforderlich ist, wenn der Spiegel von jedem leuchtenden Punkte ein bestimmtes und reines Bild geben soll. Die Kugelflächen sind also der Art, daß sie

ndes reines Bild geben können, da diese Flächen die Eigenschaft haben, daß sie die Centralstrahlen in einen ganz andern Punct der Axe reflectiren, als die Randstrahlen, und als die Distanz $Ff = V$ dieser zwei Puncte im Allgemeinen sehr klein ist, wenn auch die halbe Oeffnung MP oder Nh , d. h. wenn die Grösse x sehr klein ist. Diesem Uebelstande abzuweichen, war man schon sehr früh nach der Erfindung der Spiegelteleskope darauf bedacht, andere Flächen zu suchen, welche die Eigenschaft haben, daß sie die Centralstrahlen, so wie die Randstrahlen sämmtlich in denselben Punct der Axe zurückwerfen. Allein man hat bald gefunden, daß diese krummen Flächen sich wohl durch Hülfe der Geometrie nach der Theorie sehr leicht bestimmen lassen, daß aber ihre praktische Ausführung für den Künstler so gut als unmöglich ist, so daß man also wieder zu den Kugelflächen zurückgehn mußte, die sich allein mit der hier erforderlichen Genauigkeit ausführen lassen. Man nennt diese Grösse V die *Abweichung* von der Kugelgestalt des Spiegels oder auch die *sphärische Abweichung*, und es ist daher nur noch übrig, diese Abweichung, die man bei der Kugel nicht ganz wegbringen kann, wenigstens, so klein, oder, so unschädlich als möglich zu machen.

Bemerken wir hier zuerst, daß diese Abweichung, welche ein Spiegel mit den Glaslinsen für dioptrische Fernröhre gemein haben, da beide von Kugelflächen begrenzt werden, bei den Spiegeln im Allgemeinen viel kleiner ist als bei den Linsen. Denn für parallele Strahlen, wo $a = \infty$ ist, hat man für Spiegel oder für katoptrische Fernröhre nach dem Vorhergehenden

$$V = \frac{x^2}{8p} = 0,125 \frac{x^2}{p},$$

für eine Linse aber, welche dieselbe Oeffnung $2x$ und dieselbe Brennweite hat, ist diese Abweichung¹

$$V' = \frac{\mu^2 \cdot x^2}{2(1 - \mu)^2 \cdot p}.$$

Setzt man in der letzten Gleichung das Brechungsverhältniß, wie es bei dem Glase statt zu haben pflegt, $\mu = 0,58$, so hat man

¹ S. Art. *Linsenglas*. Bd. VI. S. 399.

$$V' = 0,952 \frac{x^2}{p}$$

und daher

$$\frac{V'}{V} = \frac{0,952}{0,125} = 7\frac{1}{2}$$

oder die sphärische Abweichung ist bei Linsen $7\frac{1}{2}$ mal so groß als bei Spiegeln. Daraus folgt, daß die Spiegel in dieser Beziehung einen großen Vorzug vor den Linsen haben, für dieselbe Brennweite p eine viel größere Oeffnung tragen. Ein anderer, wohl noch größerer Vortheil besteht darin, daß sie das Licht nicht, wie die Linsen, in seine einzelnen Farben zerlegen und daß daher die *chromatische Abweichung*¹ bei den Spiegeln ganz wegfällt.

Dafür scheinen sie aber einen weit größeren Theil des einfallenden Lichts zu absorbiren, als die Linsen, und daher das von ihnen entworfene Bild nicht mehr dieselbe Helligkeit hat, wie bei Linsen von gleicher Oeffnung. Sind auch die Metallspiegel von hoher Polirung, wenn sie freier Luft ausgesetzt werden, der Oxydation an ihrer Oberfläche unterworfen, wodurch sie oft gänzlich unbrauchbar werden. Wenn die Oeffnung des Spiegels nur klein ist, ist der Winkel MFA , unter welchem die Randstrahlen nach ihrer Reflexion die Axe schneiden,

$$MFA = \frac{PM}{PF} = \frac{x}{a},$$

wie bei den Linsen. Zieht man durch den Vereinigungspunct f der Centralstrahlen ein Loth fS auf die Axe und verlängert den äußersten Reflexionsstrahl MF , bis er dieselbe in S schneidet, so gehen alle von E austretenden Strahlen, die auf den Spiegel MAM' fallen, nach ihrer Reflexion durch einen kleinen Kreis, dessen Mittelpunkt f und dessen Halbmesser fS ist. Man nennt diesen Halbmesser, den wir mit R bezeichnen wollen, die *Seitenabweichung* des Spiegels, während $Ff = V$ die *Längenabweichung* desselben ist. Diese Seitenabweichung hat zu ihrem Ausdruck

$$R = fF \cdot \text{Tang. } fFS = \frac{(a-a')^2}{8a^2a'} \cdot \frac{x^2}{p}.$$

1 8. Art. *Linsenglas*. Bd. VI. S. 393.

Sphärische Abweichung eines Systems
von Spiegeln.

Da aber unsere Teleskope gewöhnlich aus mehreren Spiegeln bestehen, so müssen wir auch die Abweichung eines Systems von Spiegeln näher kennen lernen. Zu diesem Zwecke verwenden wir wieder dieselben allgemeinen Ausdrücke, die wir oben¹ angeführt haben, mit derselben Bedeutung der gebrauchten Zeichen $a, a', a'' \dots \alpha, \alpha', \alpha'' \dots$ u. s. w. hier voraussetzen. Diesem gemäß nehmen wir die Buchstaben $P, P', P'' \dots$ so an:

$$P = \frac{\mu}{p} \left(\frac{\lambda}{p^2} + \frac{v}{a a} \right)$$

$$P' = \frac{\mu'}{p'} \left(\frac{\lambda'}{p'^2} + \frac{v'}{a' a'} \right)$$

$$P'' = \frac{\mu''}{p''} \left(\frac{\lambda''}{p''^2} + \frac{v''}{a'' a''} \right) \text{ u. s. w.,}$$

ist nach der angeführten Gleichung (III)² die Seitenabweichung oder der Halbmesser R für eine Linse

$$R = \frac{a x^3}{4 p} \cdot P,$$

zwei Linsen

$$R' = \frac{a x^3}{4 p'} \left(P + \left(\frac{a'}{a} \right)^4 \cdot P' \right),$$

drei Linsen

$$R'' = \frac{a' x^3}{4 p''} \left(P + \left(\frac{a'}{a} \right)^4 P' + \left(\frac{a' a''}{a a'} \right)^4 P'' \right)$$

so fort. Drückt nun m die Vergrößerung dieses Linsensystems aus, und ist h die Entfernung (nahe 8 Zoll), in welcher ein gutes, unbewaffnetes Auge die kleinsten Theile der Gegenstände noch erblickt, so ist für eine Linse

¹ 8. Art. Mikroskop. Bd. VI. S. 2194.

Man bemerke, daß in dem zweiten Gliede der zweiten Gleichung (III) durch einen Druckfehler der Factor $\left(\frac{a'}{a} \right)^4$ weggelassen ist, so daß dieses Glied gleich

$$\left(\frac{a'}{a} \right)^4 \cdot \frac{\mu'}{p'} \left(\frac{\lambda'}{p'^2} + \frac{v'}{a' a'} \right)$$

setzen ist.

$$m = \frac{h}{p}$$

und für zwei.

$$m = -\frac{h}{a}, \text{ so wie } p' = \frac{ah}{am}.$$

Dieses vorausgesetzt hat man daher für jede Anzahl Linsen

$$R = \frac{max^3}{4h} \left[P + \left(\frac{a'}{a} \right)^4 \cdot P' + \left(\frac{a' a''}{a a'} \right)^4 \cdot P'' + \left(\frac{a' a'' a'''}{a a' a''} \right)^4 \cdot P''' \right]$$

Wir wollen diesen für ein System von Linsen erhalten. Ausdruck auf eine gegebene Anzahl von Spiegeln anzuwenden. Zu diesem Zwecke seyen A und B zwei Hohlspiegel deren gemeinschaftliche Axe AB. Die Brennweite des ersten Spiegels sey p und a die Distanz des leuchtenden Punktes F von diesem Spiegel. Nach der Reflexion sollen die Strahlen, die nahe bei der Axe auf den Spiegel A fallen, diese Axe in f treffen, die Strahlen aber, die unter der Distanz x von der Axe auf den Spiegel fallen, dieselbe Axe in f treffen, so daß nach dem Vorhergehenden für die Längenabweichung V ben wird

$$Ff = V = -\frac{(a - a')^2 x^2}{8a^2 p}$$

Des zweiten Spiegels B Brennweite sey p' und seine Oeffnung

$$x' = \frac{a' x}{a}$$

Die aus F und f kommenden Centralstrahlen sollen vom zweiten Spiegel resp. in G und γ die Axe treffen, die aus f kommenden, aber auf den Spiegel in der Entfernung x' von der Axe auffallenden Strahlen sollen nach ihrer Reflexion die Axe in g treffen, so daß demnach Gg die gesuchte Längenabweichung beider Spiegel seyn wird. Es ist aber

$$\frac{1}{p'} = \frac{1}{a'} + \frac{1}{a''}$$

also auch

$$\partial a' = -\frac{a'^2}{a'^2} \cdot \partial a'.$$

Setzt man demnach $Ff = \partial a'$, so wird $G\gamma = \partial a'$ seyn, man wird haben

$$G\gamma = - \frac{\alpha'^2}{a'^2} \cdot \frac{(a - \alpha)^2}{8a^2p} \cdot x^2.$$

Die Längenabweichung aber, die bloß vom zweiten Spiegel abhängt, wird $g\gamma$ seyn, und man wird den Ausdruck für $g\gamma$ erhalten, wenn man in dem obigen Ausdrucke von Ef

die Größen a, α, p, x
in a', α', p', x'

verwandelt, so daß man hat

$$g\gamma = - \frac{(a' - \alpha')^2}{8a'^2p'} x'^2,$$

oder, da $x' = \frac{a'x}{a}$ ist,

$$g\gamma = - \frac{(a' - \alpha')^2}{8a^2p'} x^2.$$

Da nun $Gg = G\gamma + g\gamma$ ist, so hat man auch, wenn man die vorhergehenden Werthe von $G\gamma$ und $g\gamma$ substituirt,

$$Gg = - \left[\frac{\alpha'^2}{a'^2} \cdot \frac{(a - \alpha)^2}{8a^2p} + \frac{(a' - \alpha')^2}{8a^2p'} \right] \cdot x^2.$$

Setzt man also

$$P = \frac{(a - \alpha)^2}{8a^2\alpha^2p} \text{ und } P' = \frac{(a' - \alpha')^2}{8a'^2\alpha'^2p'},$$

so hat man auch

$$Ef = - \alpha^2 P^2 x^2$$

$$Gg = - \frac{\alpha^2 \alpha'^2}{a'^2} \left(P + \left(\frac{a'}{a} \right)^4 \cdot P' \right).$$

Beachtet man aber diese Ausdrücke der Längenabweichung von zwei Spiegeln mit dem oben für zwei Linsen erhaltenen vergleichen, so sieht man sofort, daß beide unter sich identisch sind und daß man daher auch den oben für zwei und drei Linsen erhaltenen Ausdruck der Seitenabweichung R unmittelbar für zwei Spiegel wird anwenden können, so daß man daher auch hier für die Seitenabweichung von zwei oder drei Spiegeln haben wird

$$R = \frac{m x^3}{4h} \left[P + \left(\frac{a'}{a} \right)^4 \cdot P' + \left(\frac{a'a''}{a\alpha} \right)^4 \cdot P'' + \left(\frac{a'a''a'''}{a\alpha'\alpha''} \right)^4 \cdot P''' + \dots \right]$$

inwor, wo wieder m die Vergrößerung¹ des Teleskops

¹ S. Art. Mikroskop. Bd. VI. S. 2196. Gleichung (1).

bezeichnet und wo, wenn der Gegenstand oder der leuchtende Punkt sehr weit von dem ersten Spiegel absteht oder wenn die Strahlen, wie bei allen Teleskopen, auf dem ersten Spiegel parallel einfallen, die Größe $p = \infty$ und $\alpha = p$, heißt, was α gleich der Brennweite p des ersten Spiegels so daß man dann

$$P = \frac{1}{8p^3}$$

haben wird.

Für die Ausübung läßt sich übrigens der vorhergehende Ausdruck für R noch bedeutend vereinfachen, ohne daß der Genauigkeit wesentlichen Abbruch zu thun. Unsere Teleskope bestehen nämlich alle nur aus zwei Spiegeln, von welchen der eine noch dazu nur sehr klein, in Beziehung auf den andern, ist. Da für einen kleinen Spiegel auch die Oeffnung x nur sehr klein seyn kann, so wird auch der Einfluß derselben auf die Größe der sphärischen Abweichung nur sehr gering seyn können; und dasselbe muß auch vom Einfluß der verschiedenen Oculare gesagt werden; welche gewöhnlich mit diesen Spiegeln verbunden sind. Läßt man also in dem letzten Ausdruck für R die Größen P' , P'' , P''' .. als unbedeutend weg und setzt wieder wie zuvor

$$P = \frac{1}{8p^3}$$

so erhält man für die gesuchte Seitenabweichung des Teleskops den sehr einfachen Ausdruck

$$R = \frac{mx^3}{32p^3}$$

Es ist aber aus den ersten Gründen der Construction eines jeden Fernrohrs bekannt, daß jede gegebene Oeffnung x einer Objectivlinse oder eines Spiegels nur eine gewisse Vergrößerung m als Grenze zuläßt, die man nicht überschreiten kann ohne die Bilder undeutlich zu machen, daß also im Allgemeinen die Vergrößerung m durch die Gleichung

$$m = b \cdot x$$

dargestellt werden kann, wo b eine Constante ist, die im Allgemeinen für jedes Fernrohr oder für jedes Teleskop besonders bestimmt werden soll. Substituirt man aber diesen Werth m in den vorhergehenden Ausdruck von R , so erhält man

$$R = \frac{bx^4}{32p^3}$$

aus dieser Gleichung folgt der für die Construction der
 Skope wichtige Satz, daß, wenn die Seitenabweichung R
 un- verändert bleiben soll, die Würfel der Brennweite
 des Spiegels sich verhalten müssen wie die vierten
 Potenzen der Oeffnung.

C. Ort und Gröfse des Bildes.

Um nun auch die Lage und Gröfse des Bildes, welches
 einem gegebenen Gegenstande von dem sphärischen Spiegel
 ent- wirft wird, zu bestimmen, sey E der auf der Axe ACE des Fig.
 Spiegels MAM' senkrecht stehende Halbmesser eines leuchtenden 19.
 Objects, und Ff das Bild, welches der Spiegel von diesem Ge-
 stande entwirft. Ist C der Mittelpunkt des Spiegels und
 zieht man die geraden Linien ECA und eCM' , so werden
 die aus E kommenden Strahlen in einem Punkte F der
 Axe und die aus e kommenden in einem Punkte f der Linie
 M' vereinigen. Setzt man aber voraus, daß die Entfer-
 gung AE des leuchtenden Objects gegen die Oeffnung des
 Spiegels, wie dieses bei allen Teleskopen der Fall ist, sehr
 groß sey, so wird man sehr nahe $CF = Cf$ setzen können.
 Ist aber $AF = a$, wo die Gröfse a durch die Gleichung
 (1), das heißt, durch

$$\frac{1}{a} = \frac{1}{p} - \frac{1}{r}$$

bestimmt wird, also ist auch

$$CF = Cf = r - a,$$

wieder a den Halbmesser des Spiegels bezeichnet. Be-
 rechnet man demnach aus dem Punkte C als Mittelpunkt mit
 dem Halbmesser $CF = r - a$ den kleinen Kreisbogen Ff ,
 so wird Ff das gesuchte Bild darstellen und man wird auch
 den merklichen Fehler diesen kleinen Kreisbogen als eine
 gerade, auf die Axe EA senkrechte Linie ansehen können.
 Ist also

$$Ee = z$$

der Halbmesser des leuchtenden Objects und ist $Ff = z'$ der
 Halbmesser des Bildes, so hat man, da $EA = a$ und $FA =$
 ist,

$$z' = \frac{CF}{CE} \cdot Eo = \frac{r - a}{a - r} \cdot z.$$

Allein aus der obigen Gleichung (II) folgt:

$$\frac{r}{2} = \frac{aa}{a + a} \text{ oder } r - a = \frac{a(a - a)}{a + a}$$

und ebenso

$$a - r = \frac{a(a - a)}{a + a},$$

also ist auch, wenn man diese Werthe von $r - a$ und $a - r$ in der obigen Gleichung substituirt,

$$z' = \frac{a}{a} \cdot z.$$

Bezeichnet endlich φ den Winkel, unter welchem ein unwaffnetes Auge in A den Halbmesser Eo des Objectz α würde, so hat man, vorausgesetzt, daß dieser Winkel, wie allen Teleskopen, nur klein ist, so daß man Tang. φ oder Sin gleich φ setzen kann,

$$\frac{z}{a} = \varphi, \text{ also auch } z' = a \cdot \varphi$$

und durch das Vorhergehende ist der Ort sowohl, als die Größe des Bildes bestimmt.

D. Anwendung auf Brennspiegel.

Wird ein Concavspiegel der Sonne ausgesetzt, so werden sich die Strahlen derselben nach ihrer Reflexion in einem kleinen Kreise, dem Bilde der Sonne, vereinigen; der Mittelpunkt dieses Kreises ist der Brennpunct des Spiegels und der Halbmesser dieses kleinen Kreises wird, nach dem eben Gesagten, gleich $a\varphi$ oder, da $a = p$ ist, gleich $p\varphi$ sein. Wegen der sehr großen Entfernung der Sonne von uns ist aber φ gleich dem scheinbaren Halbmesser der Sonne, oder ist nahe $\varphi = 16$ Minuten, und daher

$$Ef = p \text{ Tang. } 16'.$$

Allein nach dem Vorhergehenden ist die Seitenabweichung ^{Fig. 17.} sphärischen Spiegels

$$fS = \frac{(a - a)^2 x^2}{8a^2 ap}.$$

oder, da $a = \infty$ und $a = p$ ist,

$$fS = \frac{x^3}{8p^2}.$$

man diese Werthe von Ff und fS einander gleich oder
 man die Seitenabweichung gleich jenem kleinen Bilde
 Sonne, so hat man

$$x = 2p \sqrt[3]{\text{Tang. } 16'}$$

da $p = \frac{1}{2} r$ ist,

$$\frac{x}{r} = \sqrt[3]{\text{Tang. } 16'}.$$

ist also auch

$$\text{Sin. ACM} = \frac{x}{r},$$

ist auch

$$\text{Sin. ACM} = \sqrt[3]{\text{Tang. } 16'}.$$

aus folgt, daß der Winkel $\text{ACM} = 9^\circ 36'$ ist, oder daß
 halbe Oeffnung eines Brennsiegels wenigstens $9^\circ 36'$ seyn
 ss, wenn die Seitenabweichung wegen der sphärischen Ge-
 des Spiegels nicht grösser seyn soll, als jener kleine
 ss, und dieses ist wohl die Grenze, welche man für die-
 Kreis noch annehmen darf, wenn der Brennspiegel in sei-
 Wirkung nicht zu sehr leiden soll.

E. Digression auf Brenngläser.

Das Vorhergehende leitet uns von selbst auf eine ähn-
 Untersuchung der Brennlin sen, die wir hier um so mehr
 tragen zu müssen glauben, da in dem Artikel *Brenn glas*
 analytische Untersuchung dieses interessanten Gegenstan-
 ganz unberührt geblieben ist.

Wenn die Sonne nur als ein leuchtender Punct betrach-
 werden könnte, so würde der Vereinigungsraum der durch
 eine convexe Linse gebrochenen Sonnenstrahlen oder so wür-
 das von der Linse entworfene Bild der Sonne ebenfalls
 ein einfacher Punct seyn. Da uns aber der Halbmesser
 des Gestirns noch unter einem sehr merkbaren Winkel von
 Min. erscheint, so kann man die von zwei Endpuncten
 des Durchmessers ausgehenden Strahlen nicht mehr als unter
 h parallel annehmen, da sie vielmehr ebenfalls unter einem

Winkel von 32 Min. gegen einander geneigt sind und demnach auch nach ihrer Brechung, statt in einem einzigen Punkte vereinigt zu werden, einen größeren Raum, als einen kleinen Kreis einnehmen, dessen Durchmesser die Größe von 32 Min. eines andern Kreises ist, der seinen Mittelpunkt im Centrum der Linse hat. Heißt also p die Brennweite der Linse, so ist der Halbmesser r jenes kreisförmigen Brennpunktes

$$r = p \operatorname{Tang.} 0^{\circ} 16' \text{ oder nahe } r = \frac{p}{216}.$$

Nennt man aber d die Dichte der Sonnenstrahlen vor und die Dichte derselben nach der Brechung im Brennpunkte, hat man, da diese Dichten sich verkehrt wie die dieselben Lichtmengen enthaltenden Flächen verhalten, wenn x den Öffnungshalbmesser der Linse bezeichnet,

$$d : \delta = \left(\frac{p}{216} \right)^2 : x^2$$

oder

$$\frac{\delta}{d} = 46656 \frac{x^2}{p^2}.$$

Die von der Sonne kommende senkrechte Erleuchtung auf der Erde befindlichen Fläche wird also, wie die letzte Gleichung zeigt, durch eine convexe Linse oder durch ein sogenanntes *Sammelglas* $46656 \frac{x^2}{p^2}$ mal verstärkt. Ist z. B. $x = \frac{1}{4}$ Fuß und $p = 3$ Fuß, so ist

$$\frac{\delta}{d} = 1296$$

oder das Sonnenlicht wird durch diese Linse in ihrem Brennpunkte 1296mal verdichtet, vorausgesetzt, daß die Strahlen auf ihrem Wege durch die Atmosphäre und daß sie auch durch das Glas selbst nichts verlieren, wobei auch noch die sphärische Abweichung der Linse vernachlässigt ist. Je kleiner daher bei unveränderter Öffnung die Brennweite der Linse ist, desto mehr ist sie zu einem Brennglas geeignet. Sind aber f und g die Halbmesser der beiden Linsenflächen, so hat man¹

¹ S. Mikroskop. Bd. VI, S. 2194.

$$p = \frac{fg}{(n-1)(f+g)}$$

muß man zu Brenngläsern offenbar *biconvexe* Linsen nehmen, da für sie die beiden Halbmesser f und g positiv sein und daher p so groß als möglich werden kann. Die *convex-concave* Linsen aber, für welche der negative Halbmesser der kleinere ist, so wie noch mehr *biconcave* Linsen sind zu Brenngläsern ganz untauglich. In der That sind letztgenannten Linsen eigentlich *Zerstreuungsgläser*, weil sie die Strahlen nach der Brechung *divergiren*.

Das Brennglas ist aber auch zweitens, wie dieselbe Gleichung zeigt, desto wirksamer, je größer der Oeffnungshalbmesser x desselben ist. Da es hier nur darauf ankommt, eine große Menge Strahlen in den Brennraum der Linse so nahe als möglich zusammen zu bringen, nicht aber auch zugleich am selben Orte ein ganz reines Bild der Sonne darzustellen, so wird man von der Seitenabweichung der Linse wegen ihrer sphärischen Gestalt hier wenig zu besorgen haben, obschon sie (nach B) sogar wie der Cubus der Oeffnung x wächst. In den Fernröhren jeder Art aber, so wie bei den Mikroskopen, wird diese Seitenabweichung sorgfältig zu berücksichtigen seyn; doch wird man auch für Brenngläser solche Linzen besser ganz vermeiden, deren Oeffnung zu groß ist, weil damit der Brennraum ebenfalls zu groß wird und dadurch der Hauptzweck eines Brennglases, der Erreichung einer hohen Temperatur im Brennraume, schädlich entgegenwirkt.

Nimmt man, wie bei Brenngläsern gewöhnlich, die Linse kugelförmig, so daß die Vorder- und Hinterseite Stücke von derselben Kugel sind, so ist $f = g$ und daher die letzte Gleichung

$$p = \frac{f}{2(n-1)}$$

aber die halbe Oeffnung gleich 20 Grad, und größer wird sie, nach dem Vörhergehenden, nicht leicht nehmen dürfte, so ist

$$x = f \sin. 20^\circ,$$

auch, da sich p sowohl als auch x wie f verhält, die

$$\frac{\delta}{d} = 46656 \frac{x^2}{p^2}$$

dafs daher die durch beide Linsen hervorgebrachte Verdichtung

$$\delta' = 121 \delta = 156816$$

beträgt. Ebenso findet man für ein drittes Glas, dessen Breite p'' und dessen Abstand von der zweiten d' ist, Verdichtung

$$\delta'' = \delta' \cdot \left(\frac{p' + p'' - d'}{p''} \right)^2$$

oder, wenn man den vorhergehenden Werth von δ' substituirt,

$$\delta'' = 46656 \frac{x^2}{p^2} \cdot \left(\frac{p + p' - d}{p} \right)^2 \cdot \left(\frac{p' + p'' - d'}{p''} \right)^2$$

und so fort für mehrere Linsen. Wird p , p' , d und x im letzten Beispiele beibehalten, und überdies $p'' = 1$ Fuss, $d' = 1$ Fuss genommen, so beträgt der Werth von δ'' über 1242 Millionen. Man sieht daraus, welche ungeheure Temperaturen man durch solche, aus mehreren Linien zusammengesetzte Brennapparate erhalten kann.

F. Verbindung mehrerer Spiegel.

Indem wir nun zu den Erscheinungen übergehen, welche mehrere sphärische Spiegel, die alle auf derselben Axe angeordnet sind, für die Reflexion des auf sie fallenden Lichtes darbieten, wollen wir wieder dieselben Erscheinungen zuerst in ein System von sphärischen Linsen suchen und dann zeigen, dafs die für diese erhaltenen Formeln mit wenigen Änderungen auch sofort für das gesuchte Spiegelsystem gelten.

Fig. 21. demnach AP die erste, BQ die zweite, CR die dritte Linse, deren gemeinschaftliche Axe EABCD... ist. Sey ferner der auf dieser Axe senkrecht stehende Halbmesser des leuchtenden Gegenstandes, dessen Bilder, wie sie von den erwähnten Linsen allmählig entworfen werden, zu suchen sind. Bei unseren dioptrischen, so wie bei den katoptrischen Instrumenten ohne Ausnahme nur der erste Spiegel oder die Linse AP noch von bedeutender Gröfse, die andern alle oder die sogenannten *Oculare* nur klein sind, so werden uns bei der gegenwärtigen allgemeinen Untersuchung nur diejenigen Strahlen beschränken, welche der Axe ABC... nahe einfallen. Dessenungeachtet werden wir diese Öffnung

ulare BQ, CR, DS... nicht als unendlich klein an-
 dürfen, da diese Oculare offenbar eine hinlängliche
 haben müssen, um von dem durch die vorhergehenden
 ihnen zugeschickten Lichte noch eine hinlängliche
 aufnehmen zu können, damit diese Lichtstrahlen in der
 öglichen Menge, die das Objectiv AP gestattet, dem
 zugeführt werden, und damit sie zugleich die Gegen-
 , welche dem freien Auge an der Stelle des Objectivs
 einem gegebenen Schwinkel erscheinen, wo nicht ganz,
 bis auf einen verlangten Theil dieses Schwinkels auf
 übersehn lassen. Die erste dieser Rücksichten wird die
 test des Fernrohrs und die zweite wird das sogenannte
 tsfeld, d. h. den Raum bestimmen, welchen man durch
 Fernrohr auf einmal übersehn kann.

ieses. vorausgesetzt sey eAQRS der von dem äußer-
 uncte e des Gegenstandes Ee kommende und durch die
 A des Objectivs gehende Hauptstrahl, und sey ebenso
 s... der äußerste, von dem Mittelpuncte E des Ge-
 andes kommende, die Linsen in den Puncten P, q, r, s...
 de Lichtstrahl. Sey

$$\begin{aligned} AP &= x & \text{und} & BQ = z' \\ Bq &= x' & CR &= z'' \\ Cr &= x'' & DS &= z''' \text{ u. s. w.}, \\ Ds &= x''' \text{ u. s. w.} \end{aligned}$$

den also x, x', x'' ... die Halbmesser der Linsen für
 telligkeit und z', z'', z''' ... die Halbmesser derselben für
 eichtsfeld seyn. Sey ferner $EAc = \varphi$ der Winkel, un-
 elchem ein in A aufgestelltes unbewaffnetes Auge den
 esser Ee des Gegenstandes sehn würde, und sey ebenso
 $AFP = \varphi', BFq = \varphi'', CF'r = \varphi'''$ u. s. w.

Winkel, welchen der punctirte Strahl BP/q r... nach der
 ng durch die I., II., IIIte... Linsen mit der Axe bil-
 und

$$FBf = \psi', CO'R = \psi'', SO''D = \psi''' \dots$$

Winkel, welchen der andere Hauptstrahl eAQR... mit
 ze bildet. Auf eine ähnliche Art wollen wir nun auch,
 den vorhergehenden Winkeln, die noch übrigen gera-
 Linien oder die verschiedenen *Distanzen* der Figur be-
 nen. Der aus der Mitte E des Gegenstandes kommende
 tstrahl, der hier durch die punctirte Linie EPFqF'r...
 Bd. K

angezeigt ist, schneidet die Axe in den Punkten E, F, F',
und man nennt die Linien

$$\begin{aligned} EA &= a, AF = a \text{ die Vereinigungsweite der Linse I,} \\ FB &= a', BO = a' \dots\dots\dots \text{II,} \\ OG &= a'', O'C = a'' \dots\dots\dots \text{III u. s. l.} \end{aligned}$$

Diese Linsen selbst schneiden die Axe in den Punkten A, B, C, D... und die Distanzen dieser Linsen sollen seyn

$$AB = d, BC = d', CD = d'' \text{ u. s. w.,}$$

so daß man also hat

$$\begin{aligned} d &= a + a' \\ d' &= a' + a'' \\ d'' &= a'' + a''' \text{ u. s. w.,} \end{aligned}$$

wo diese Ausdrücke für d, d', d'' ... ihrer Natur nach immer positive Größen seyn müssen.

Endlich wollen wir noch die Distanzen

$$\begin{aligned} BO &\text{ durch } k' \\ CO' &\dots\dots k'' \\ DO'' &\dots\dots k''' \text{ u. s. w.} \end{aligned}$$

und die Brennweiten

$$\begin{aligned} &\text{der Linse I durch } p \\ \text{II} &\dots\dots p' \\ \text{III} &\dots\dots p'' \text{ u. s. w.} \end{aligned}$$

bezeichnen.

Dieses vorausgesetzt sehen wir nun zu, wie die verschiedenen hier aufgeführten Größen von einander abhängen.

I. *Allgemeine Bestimmungen.* Nennt man n das Verhältniß des Sinus des Einfallswinkels zum Sinus des gebrochenen Winkels, wo man für den Uebergang des Lichts der Luft in das Glas im Mittel $n = \frac{4}{3}$ hat, und ist f das Halbmesser der dem Gegenstande zugekehrten, so wie g das Halbmesser der andern Fläche der Linse, so hat man für eine biconvexe Linse, in welcher f und g positiv vorausgesetzt werden, die bekannte, aus den ersten Elementen der Optik folgende Gleichung¹

$$\frac{1}{a} + \frac{1}{a'} = (n-1) \cdot \left(\frac{1}{f} + \frac{1}{g} \right).$$

¹ S. Art. *Linse* Glas. Bd. VI. S. 332.

dieser ersten Linse die Entfernung des Objects oder die Vereinigungsweite $a = \infty$ und die zweite $a = p$, so erhält man aus der vorigen Gleichung

$$\frac{1}{p} = (n-1) \left(\frac{1}{f} + \frac{1}{g} \right)$$

nach

$$\frac{1}{p} = \frac{1}{a} + \frac{1}{a'}$$

ähnliche Ausdrücke erhält man auch für die folgenden, wenn man nur die Größen s, a, p, f, g und n mit einer oder zwei oder drei ... Strichen bezeichnet.

Halbmesser der Linsenöffnung wegen der Helligkeit.
Aus der Ähnlichkeit der rechtwinkligen Dreiecke $AFP, FBq, F'Q, F'Cr$ u. s. w. erhält man sofort folgende Gleichungen, wobei die Winkel $\varphi, \varphi', \varphi''$.. der Natur der Sache so klein angenommen werden, daß $\sin. \varphi$ oder $\text{Tang. } \varphi$ gesetzt werden kann:

$$\begin{aligned} \frac{x}{a} &= \sin. \varphi & \text{also auch } x' &= a' \varphi' = \frac{a' x}{a} \\ \frac{x'}{a'} &= \sin. \varphi' & x'' &= a'' \varphi'' = \frac{a' a'' x}{a a'} \\ \frac{x''}{a''} &= \sin. \varphi'' & x''' &= a''' \varphi''' = \frac{a' a'' a''' x}{a a' a''} \text{ u. s. w.} \end{aligned}$$

Halbmesser der Linsenöffnung wegen des Gesichtsfeldes.

Nach der bereits oben angeführten Bemerkung müssen verschiedene auf einander folgenden Oculare eine solche Stellung haben, daß dadurch die gegebenen Gegenstände bis zu einer bestimmten Größe derselben übersehn werden können. Also die Hälfte des durch das Fernrohr noch sichtbaren Objectes gleich Ee seyn, so muß man die Linsen so annehmen, damit der von dem äußersten Punkte e des Objectes durch die Mitte A des Objectiva AP ungebrochene Hauptstrahl $eAQRS...$ von allen diesen Punkten noch aufgenommen werden kann. So lange aber die hinteren dieser Linsen nicht gegeben sind, läßt sich auch jener Forderung nöthige Oeffnung $z = BQ, z'' = CR$ u. s. w. nicht näher angeben. Wir wollen daher, da diese Größen wegen des Gesichtsfeldes von den Brennweiten der Linsen abhängen, vorläufig die Gleichungen annehmen

$$z' = p' \omega'$$

$$z'' = p'' \omega''$$

$$z''' = p''' \omega''' \text{ u. s. w.}$$

Da aber die Halbmesser z' , z'' , z''' . . diesen Öffnungsmäße immer nur kleine Theile ihrer Brennweiten seyn werden, so werden die hier eingeführten Größen ω' , ω'' , ω''' . . die eigentlichen Brüche seyn, die der Erfahrung zufolge noch kleiner noch als $\frac{1}{2}$ sind.

IV. *Größe und Lage der Bilder.* Ist Ff das Bild, welches die erste Linse AP von dem Gegenstande Ee und ist ebenso $F'f'$ das Bild der zweiten und $F''f''$ das Bild der dritten Linse u. s. w., so hat man, wie wieder aus der Ähnlichkeit der Dreiecke folgt,

$$Ff = \frac{\alpha}{\alpha'} \cdot Ee$$

$$F'f' = \frac{\alpha'}{\alpha''} \cdot Ff$$

$$F''f'' = \frac{\alpha''}{\alpha'''} \cdot F'f' \text{ u. s. w.}$$

Da aber $Ee = \alpha \text{ Tang. } \varphi = \alpha \varphi$ ist, so hat man für die Größe der auf einander folgenden Bilder die Ausdrücke

$$Ff = \alpha \cdot \varphi \dots \text{ das Bild verkehrt}$$

$$F'f' = \frac{\alpha \alpha'}{\alpha'} \cdot \varphi \dots \dots \text{ aufrecht}$$

$$F''f'' = \frac{\alpha \alpha' \alpha''}{\alpha' \alpha''} \cdot \varphi \dots \dots \text{ verkehrt}$$

$$F'''f''' = \frac{\alpha \alpha' \alpha'' \alpha'''}{\alpha' \alpha'' \alpha'''} \cdot \varphi \dots \text{ aufrecht u. s. w.}$$

Wird einer dieser Ausdrücke negativ, so zeigt er eine mit der gegebenen Zeichnung entgegengesetzte Lage an. Ist z. B. $F''f''$ negativ, so ist das dritte Bild nicht verkehrt, wie im Allgemeinen seyn sollte, sondern aufrecht.

V. *Vergrößerung der Gegenstände durch diese Linse.* Bei einem Systeme von zwei Linsen sieht das Auge in b das Bild Ff des Gegenstandes Ee unter dem Winkel Fbf , während es den Gegenstand Ee selbst aus dem Punkte a ohne Hülfe der Linsen, unter dem Winkel $Eae = \varphi$ sehen würde. Eigentlich ist aber der Punkt O , in welchem

strahl die Axe schneidet, der Ort des Auges. Da jedoch, überhaupt ein deutliches Sehen statt haben soll, die Strahlen aus der letzten, dem Auge nächsten Linse immer sehr nahe unter sich parallel ausfallen müssen, so muß auch OQ mit Ff parallel, also auch $BOQ = FBf = \psi'$ seyn. Nimmt man nun, wie bei allen Fernröhren, die Distanz AB der beiden Linsen gegen die Distanz EA des Objects sehr klein, so sind die beiden Größen ψ' und φ die scheinbaren Größen Halbmessers des Gegenstandes aus, wie er durch die Linse und wie er mit freiem Auge gesehen wird, oder mit anderen Worten, die Vergrößerung m' eines Systems von zwei Linsen ist

$$m' = \frac{\psi'}{\varphi}.$$

Da aber $Ff = a' \psi' = a \varphi$, also ist auch $\psi' = \frac{a \varphi}{a'}$ und

$$m' = \frac{a}{a'}.$$

dann für eine dritte Linse der Winkel ψ' in ψ'' über, analog

$$\psi'' = \frac{a'}{a''} \psi' = \frac{a a'}{a''} \varphi,$$

ist auch für drei Linsen die Vergrößerung

$$m'' = \frac{\psi''}{\varphi} = \frac{a a'}{a''}$$

ebenso hat man für vier Linsen

$$\psi''' = \frac{a''}{a'''} \psi'' = \frac{a a' a''}{a'''} \varphi$$

$$m''' = \frac{\psi'''}{\varphi} = \frac{a a' a''}{a'''} \text{ u. s. w.}$$

Da bei allen Fernröhren die Entfernung $EA = a$ des Gegenstandes sehr groß angenommen wird, so wird man die Vereinigungsweite der ersten Linse gleich ihrer Brennweite annehmen oder man wird $a = p$ setzen, und da nach dem Vorhergehenden die Strahlen aus der letzten Linse unter sich parallel ausfallen müssen, wenn das Auge gut sehen soll, so ist die letzte der Größen $a' a'' a''' \dots$ gleich der Brennweite

der letzten Linse, so daß man daher für alle Fernröhre
gunde Ausdrücke für die Vergrößerung derselben hat:

$$\text{für 2 Linsen} \dots m' = \frac{p_1}{p}$$

$$3 \dots m'' = \frac{a' p}{s' p''}$$

$$4 \dots m''' = \frac{a' a'' p}{s' s'' p''}$$

$$5 \dots m^{iv} = \frac{a' a'' a''' p}{s' s'' s''' p^{iv}} \text{ u. s. w.}$$

VI. *Anderer Ausdruck des Helligkeithalbmessers.*
bindet man die Ausdrücke, die wir oben (N. II) für die
fsen x' , x'' , x''' gegeben haben, mit denen in V, so erhält
folgende einfache Werthe der Oeffnungshalbmesser wegen
Helligkeit:

$$x' = \frac{x}{m'}$$

$$x'' = \frac{x}{m''}$$

$$x''' = \frac{x}{m'''} \text{ u. s. w.}$$

Da übrigens diese Halbmesser der Helligkeit der Natur
Sache nach immer kleiner seyn müssen, als die Halbmesser
Gesichtsfeldes, so hat man

$$x' > x', \quad x'' > x'', \quad x''' > x''' \text{ u. s. w.,}$$

welche Gleichungen ebenso viele Bedingungen ausdrücken,
denen jedes gute Fernrohr entsprechen muß.

VII. *Nähere Bestimmung der Helligkeit eines Fernröhrs.*
Nennt man der Kürze wegen μ und ξ die letzte der Größen
 m' , m'' , m''' .. und x' , x'' , x''' .. und bezeichnet, wie in
 x den Oeffnungshalbmesser AP der ersten Linse oder des
jectivs, so hat man überhaupt

$$x = \mu \xi \text{ oder } \xi = \frac{x}{\mu},$$

wo also ξ den Halbmesser des Strahlencylinders hinter der
ten Linse oder in der Nähe des Auges bezeichnet. Von
sem Cylinder hängt aber offenbar die Helligkeit des Fernröhrs
ab. Bezeichnet dann w den Halbmesser der Pupille des
Auges,

so hat man, da sich die Helligkeit oder die Strahlen-
e, welche von demselben Gegenstande auf zwei von ihm
weit entfernte Flächen fallen, wie diese Flächen selbst
ste,

$$\frac{\text{Helle durchs Fernrohr}}{\text{Helle mit freiem Auge}} = \frac{\xi^2}{w^2}.$$

man also die natürliche, für das unbewaffnete Auge statt
de Helligkeit gleich der Einheit und die Helligkeit, mit
der der Gegenstand durch das Fernrohr gesehen wird,
H, so ist

$$H = \left(\frac{\xi}{w}\right)^2 = \frac{x^2}{\mu^2 w^2},$$

demnach die Größen ξ und w in demselben Maße, z. B. in
Zoll, ausgedrückt werden. Die Größe w nimmt man ge-
wöhnlich $\frac{1}{10}$ Zoll, also $w = 0,05$ oder selbst nur $w = 0,03$
Die letzte Gleichung zeigt, daß die Helle H des Fern-
rohrs desto stärker ist, je größer x , der Oeffnungshalbmesser
des Objectivs, und je kleiner μ oder w ist. Man sieht zu-
h, daß man ξ nicht größer als w annehmen kann, denn
 $\xi > w$, so wird ein Theil des Strahlenkegels, welcher na-
her der kleinen Augenöffnung w fortgeht, verloren gehn, da
das Auge nicht mehr treffen kann. Gewöhnlich nimmt man
 $\xi = \frac{1}{10}$, obschon man sich, nach den Umständen, auch oft
 $\xi = \frac{1}{10}$ oder $\xi = \frac{1}{10}$ begnügen muß. Ist $w = \frac{1}{10}$, so
man

$$H = 400 \frac{x^2}{\mu^2}.$$

stärkste Vergrößerung aber, die man an einem gegebenen
Objectiv anbringen kann, findet ihre vorzüglichste Grenze in
der Kürze der Brennweite des Oculars, welche letztere, bei
einem einfachen Oculare wenigstens, nicht gut kleiner als $\frac{1}{10}$
seyn kann, wenn nicht eine zu bedeutende Verzerrung
des Bildes und ein zu kleines Gesichtsfeld eintreten soll. Ist
 p die Brennweite des Objectivs, so wird die stärkste
Vergrößerung μ des Fernrohrs überhaupt durch die Gleichung

$$\mu = \frac{p}{0,2} = 5p$$

bestimmt werden. So hat man für ein einfaches oder auch für
ein achromatisches Doppelobjectiv, dessen Brennweite $p = 20$
Zoll und die halbe Oeffnung $x = 0,8773$ Zoll ist, die schwäch-

ste Vergrößerung $\frac{x}{0,03} = 29$ und die stärkste $\frac{p}{0,2} = 100$.
 $p = 120$ Zoll und $x = 3,36$ Zoll erhält man die schwächste
 Vergrößerung 112 und die stärkste 600.

VIII. *Abhängigkeit der Größen ψ und ω .* Verbindet
 man die Gleichungen $\alpha' = p' \omega'$, $\alpha'' = p'' \omega'' \dots$ der N. III mit
 denen

$$\frac{1}{p} = \frac{1}{p'} + \frac{1}{p''} \text{ u. s. w.}$$

der N. I, und bemerkt man, daß nahe $\alpha' = AB$ und $\alpha'' =$
 ist, da ferner

$$AB = \frac{BQ}{\text{Tang. } \varphi} = \frac{p' \omega'}{\varphi},$$

so hat man

$$OB = \frac{p' \omega'}{\omega' - \varphi} \text{ u. s. w.}$$

und diese Werthe von OB und $BQ = p' \omega'$ in der Gleichung

$$\text{Tang. } BOQ = \frac{BQ}{OB} \text{ substituirt geben}$$

$$\psi' = \omega' - \varphi.$$

Ebenso ist für drei Linsen

$$CO = \frac{BO \cdot CR}{BQ} = \frac{p'' \omega''}{\omega' - \varphi}$$

und überdies

$$\frac{1}{p''} = \frac{1}{CO} + \frac{1}{CQ'},$$

also auch

$$CO' = \frac{p'' \omega''}{\omega'' - \omega' + \varphi},$$

$$\text{oder endlich, da } CO'R = \frac{CR}{CO'} \text{ ist,}$$

$$\psi'' = \omega'' - \omega' + \varphi,$$

und auf dieselbe Weise erhält man auch für vier Linsen

$$DO'' = \frac{p''' \omega'''}{\omega''' - \omega'' + \omega' - \varphi}$$

und

$$\psi''' = \omega''' - \omega'' + \omega' - \varphi$$

und so fort für mehrere Linsen.

Es ist schon oben (N. III) bemerkt worden, daß die Größen
 $\omega, \omega' \dots$ nur eigentliche Brüche seyn können, die nicht leicht
 größer als $\frac{1}{2}$ seyn dürfen. Da nämlich, den Erfahrungen zu-

die halbe Oeffnung jeder Linse nicht mehr als 15 Grade der Peripherie ihrer Kugel betragen kann, so hat man, die Halbmesser der beiden Linsenflächen gleich groß wenn die Mittelsahl für das Glas $n = \frac{3}{2}$ ist,

$$f = g = 2(n-1)p \text{ oder } f = g = p,$$

such

$$z' = p' \sin. 15^\circ = \frac{1}{4} p'$$

da $z' = p' \omega'$ ist, die Größe ω' nahe gleich $\frac{1}{4}$.

X. *Bestimmung der Brennweiten der Linsen durch Vereinigungsweiten und durch die Größe ω .* Es war (N. VIII) $BQ = AB \cdot \text{Tang. } \varphi$

$$p' \omega' = (a + a') \cdot \varphi.$$

Der Aehnlichkeit der Dreiecke der Zeichnung folgt aber

$$CR : CO = CR - F'f' : CF',$$

$$CR = p'' \omega'', \quad CF' = a''$$

$$F'f' = \frac{a a' \varphi}{a}, \text{ so wie } CO = \frac{p'' \omega''}{\omega' - \varphi} \text{ ist.}$$

stituirt man diese Werthe in der vorhergehenden Proportion so erhält man

$$p'' \omega'' = \frac{a a' \varphi}{a} + a'' (\omega' - \varphi).$$

ebenso giebt die Proportion

$$DS : DO' = DS - F''f'' : DF''$$

Gleichung

$$p''' \omega''' = \frac{a a' a''}{a a'} \varphi + a''' (\omega'' - \omega' + \varphi)$$

auf dieselbe Art

$$p^{iv} \omega^{iv} = \frac{a a' a'' a'''}{a a' a''} \varphi + a^{iv} (\omega''' - \omega'' + \omega' - \varphi)$$

so fort für mehrere Linsen. Diese Ausdrücke sind zur Construction der Fernröhre jeder Art sehr nützlich.

X. *Bestimmung der Größen z , m und φ durch ω .* Aus bloßen Anblick der Zeichnung folgt

$$z' = B\Theta \cdot \psi' = A \cdot \varphi$$

$$z'' = CQ' \cdot \psi' = CO \cdot \psi'$$

$$z''' = DO' \cdot \psi'' = DO' \cdot \psi'' \text{ u. s. w.,}$$

so daß man also auch für die Distanzen der Linsen die Ausdrücke hat

$$BO + CO \text{ oder } \mathcal{A}' = \frac{z' + z''}{\psi'}$$

$$CO' + DO' \text{ oder } \mathcal{A}' = \frac{z'' + z'''}{\psi''}$$

$$DO'' + E''O'' \text{ oder } \mathcal{A}'' = \frac{z''' + z'''}{\psi'''} \text{ u. s. w.}$$

und aus diesen Gleichungen folgt sofort

$$z' = \mathcal{A} \cdot \varphi$$

$$z'' = (\omega' - \varphi) \cdot \mathcal{A} - z'$$

$$z''' = (\omega'' - \omega' + \varphi) \cdot \mathcal{A}' - z'' \text{ u. s. w.}$$

Substituiert man aber die in N. VIII erhaltenen Werthe ψ' , ψ'' , ψ''' ... in die Gleichungen der N. V, so erhält man

$$m' = \frac{\omega' - \varphi}{\varphi}$$

$$m'' = \frac{\omega'' - \omega' + \varphi}{\varphi}$$

$$m''' = \frac{\omega''' - \omega'' + \omega' - \varphi}{\varphi} \text{ u. s. w.,}$$

oder auch, wenn man daraus die Werthe von φ sucht,

$$\varphi = \frac{\omega'}{m' + 1}$$

oder

$$\varphi = \frac{\omega'' - \omega'}{m'' - 1}$$

oder

$$\varphi = \frac{\omega''' - \omega'' + \omega'}{m''' + 1} \text{ u. s. w.}$$

und alle diese Ausdrücke lassen sich leicht auf mehrere fortsetzen, da das Gesetz ihres Fortgangs für sich deutlich ist. Die letzten derselben geben den Werth von φ für das *halbe Gesichtsfeld* für 2, 3, 4... Linsen, d. h. sie geben den Halbmesser des kreisförmigen Raumes, welchen man durch das Fernrohr mit einem Blicke übersehen kann. Um diese Ausdrücke von φ in Minuten des Bogens zu erhalten, wird man sie durch

$$\frac{1}{60 \sin. 1''} = \frac{10800}{\pi} = 3437,75$$

n runder Zahl durch 3438 multipliciren.

Die letzten Gleichungen für φ zeigen, daß das Gesichtsfeld abnimmt, wenn, alles Andere gleich gesetzt, die Vergrößerung m wächst, und daß das Gesichtsfeld wächst, wenn m kleiner wird, oder auch, wenn die Oeffnung des Oculars größer wird.

Dieselben Gleichungen zeigen auch, daß man durch Vergrößerung eines neuen Oculars das Gesichtsfeld bedeutend vergrößern kann. So hat man für ein einziges Ocular

$$\varphi = \frac{\omega'}{m' + 1}.$$

für zwei Oculare, wenn $\omega' = -\omega''$ gesetzt wird, ist

$$\varphi = \frac{2\omega''}{m'' - 1},$$

im zweiten Falle das Gesichtsfeld mehr als doppelt so groß, wenn auch nur $m' = m''$ ist. Da eine starke Vergrößerung und ein großes Gesichtsfeld zwei wesentliche Bedingungen eines guten Fernrohrs sind, so sieht man aus dem allgemeinen Ausdrucke von

$$\pm m = \frac{\varphi - \omega' + \omega'' - \omega''' + \omega'''' - \dots}{\varphi},$$

man, um das Product $m\varphi$ so groß als möglich zu machen, die Oeffnungshalbmesser $\omega', \omega'', \omega''', \dots$ abwechselnd positiv und negativ nehmen muß.

XI. *Bestimmung des Orts des Auges bei dem Fernrohr.*
Der schicklichste Ort des Auges für ein Fernrohr von 3, 4, . . . Linsen wird offenbar der Punct O, O', O'', \dots , in welchem sich alle von der letzten Linse kommenden Strahlen vereinigen. Nennt man k', k'', k''', \dots die Entfernungen PO, CO', DO'', \dots des Auges von der letzten Linse, so hat man (nach N. VIII)

$$k' = \frac{p' \omega'}{\omega' - \varphi}$$

$$k'' = \frac{p'' \omega''}{\omega'' - \omega' + \varphi}$$

$$k''' = \frac{p''' \omega'''}{\omega''' - \omega'' + \omega' - \varphi} \text{ u. s. w.}$$

oder, wenn man in diesen Brüchen die Werthe der N aus $N. X$ substituirt,

$$k' = \frac{p' \omega'}{m' \varphi}$$

$$k'' = \frac{p'' \omega''}{m'' \varphi}$$

$$k''' = \frac{p''' \omega'''}{m''' \varphi} \text{ u. s. w.}$$

Diese Ausdrücke für k zeigen, daß, je größer das Gesichtsfeld φ , oder auch, je größer die Vergrößerung m ist, d. näher auch im Allgemeinen das Auge an das letzte Object gebracht werden muß, um jenes Gesichtsfeld ganz zu sehen. Wir werden bald (H) sehen, daß die vorhergehenden Ausdrücke auch für ein System von Spiegeln ihre Anwendung finden.

G. Rücksicht auf die Farben der Lichtstrahlen.

Obschon bei den Spiegeln die Farbenzerstreuung der Lichtstrahlen nicht zu besorgen ist, so kann diese Rücksicht, bei unsern katoptrischen Instrumenten mit diesen Spiegeln auch Linsen verbunden werden, hier doch nicht völlig übergangen werden. Wir müssen aber hier vorzüglich den ~~den~~ Einfluß der Farbenzerstreuung suchen, welcher auf die ~~Gen~~ ~~sen~~ der durch das Fernrohr betrachteten Gegenstände einwirkt und wodurch daher der Rand des Bildes gefärbt erscheint. Zu diesem Zwecke wird man die Aenderungen der Winkeln BOQ , $CO'R$, $DO'S$... suchen, welche der Hauptpunkt der ebenfalls von dem Rande e des Objects ausgeht, und seinen verschiedenen Brechungen mit der Axe bildet. Es ist aber

$$BOQ = \omega' - \varphi \text{ und (F. IX.)}$$

$$p' \omega' = (a + a') \varphi.$$

Daraus folgt, wenn φ constant ist,

$$\partial . BOQ = \partial \omega'$$

und

$$\partial \omega' = - (a + a') \varphi . \frac{\partial p'}{p'^2} = - \frac{\omega' \partial p'}{p'}.$$

aber (F. L.)

$$\frac{1}{p} = (n - 1) \left(\frac{1}{f} + \frac{1}{g} \right),$$

ist auch

$$\partial p = - \frac{p \cdot \partial n}{n - 1}.$$

man daher der Kürze wegen für das erste Glas

$$\Theta = \frac{\partial n}{n - 1}$$

ebenso für die folgenden Linsen

$$\Theta' = \frac{\partial n'}{n' - 1}, \quad \Theta'' = \frac{\partial n''}{n'' - 1} \text{ u. s. w.},$$

ist auch

$$\partial p' = - p' \cdot \Theta',$$

er die obige Gleichung

$$\partial \omega' = - \omega' \frac{\partial p'}{p} = + \omega' \Theta$$

das gesuchte Differential des Winkels BOQ

$$\partial . BOQ = \omega' \Theta.$$

nimmt noch eine dritte Linse hinzu, so kann man die ge-
lene Zerstreung $\omega' \Theta'$ der zweiten Linse als einen Ge-
swinkel betrachten, der durch die Wirkung der dritten
se nach dem oben (F. V.) gezeigten Verfahren in

$\omega' \Theta'$ übergeht. Setzt man dazu noch die Zerstreung

Θ'' der dritten Linse selbst, so hat man für die Gesamt-
streuung von drei Linsen den Ausdruck

$$\partial . CO'R = \frac{\alpha'}{\alpha} \omega' \Theta' + \omega'' \Theta''$$

ebenso wird man für die Farbenzerstreuung von vier Lin-
erhalten

$$\partial . DO''S = \frac{\alpha''}{\alpha} \left(\frac{\alpha' \omega' \Theta'}{\alpha'} + \omega'' \Theta'' \right) + \omega''' \Theta'''$$

$$= \frac{\alpha' \alpha''}{\alpha} \omega' \Theta' + \frac{\alpha' \omega'' \Theta''}{\alpha} + \omega''' \Theta''' \text{ u. s. w.}$$

Differentiale dieser Winkel müssen gleich Null gesetzt
den, wenn die Farbenzerstreuung des Fernrohrs aufge-

haben oder vernichtet seyn soll, so daß man daher für Bedingung dieser Vernichtung haben wird¹:

bei 2 Linsen $\omega' \cdot \theta' = 0$

$$3 \dots \omega' \cdot \theta' + \frac{\omega'' a''}{a'} \cdot \theta'' = 0$$

$$5 \dots \omega' \cdot \theta' + \frac{\omega'' a''}{a'} \cdot \theta'' + \frac{\omega''' a''' a'''}{a' a''} \cdot \theta''' = 0$$

$$7 \dots \omega' \cdot \theta' + \frac{\omega'' a''}{a'} \cdot \theta'' + \frac{\omega''' a''' a'''}{a' a''} \cdot \theta''' + \frac{\omega^{iv} a^{iv} a''' a'''}{a' a'' a'''} \cdot \theta^{iv} = 0 \text{ u. s. w.}$$

H. Anwendung des Vorhergehenden auf Spiegel.

Die zwei vorhergehenden Abtheilungen (F und G) beziehen sich nur auf ein System von Linsen. Wir wollen nun sehen, wie man dieselben Formeln auch auf ein System von Spiegeln anwenden soll:

Fig. 21. Der leuchtende Punkt E sende einen seiner Strahlen auf den Spiegel P, der ihn in der Richtung Pq auf den Spiegel cq zurückwirft, und dieser zweite Spiegel reflectirt den Strahl in der Richtung qrst... auf die Linsen C'r, C''s, C'''t durch welche er auf die in der Zeichnung angezeigte Augenlinse A'brochen wird. Man bestimme den Weg des Strahls, was am besten ausgedrückt werden kann, wenn man annimmt, daß alle Linsen mit dem zweiten Spiegel cq dieselbe Axe EO' haben und daß der Strahl in allen Theilen seines Weges sich nur sehr wenig von dieser gemeinschaftlichen Axe entfernt.

Nennt man wieder p und p' die Brennweiten der beiden Spiegel und p'', p'''... die der Linsen C'r, C''s... und so weiter, wie oben, die conjugirten Distanzen

$$EC = a \text{ und } CF = a'$$

$$cF = a'' \text{ und } cG = a'''$$

$$GC' = a^{iv} \text{ und } C'O = a^{v}$$

$$OC'' = a^{vi} \text{ und } C''O' = a^{vii}$$

$$O'C''' = a^{viii} \text{ und } C'''O'' = a^{ix} \text{ u. s. w.,}$$

so hat man (wie in F. I) die Gleichungen

¹ Vergl. Ferrers's. Bd. IV. S. 185.

$$= \frac{1}{a} + \frac{1}{a'}, \quad \frac{1}{p'} = \frac{1}{a'} + \frac{1}{a''}, \quad \frac{1}{p''} = \frac{1}{a''} + \frac{1}{a'''}, \text{ u. s. w.,}$$

Wenn \mathcal{A} , \mathcal{A}' , \mathcal{A}'' .. die Distanzen der Spiegel und der
unter einander bezeichnen,

$$= a' + a, \quad \mathcal{A}'' = a'' + a', \quad \mathcal{A}''' = a''' + a'' \text{ u. s. w.}$$

Ausdrücke gelten nämlich nach der oben (in A) erhaltenen Gleichung (III) ebenso wohl für Linsen, als auch für Spiegel und dasselbe wird daher auch von den übrigen Ausdrücken (F) gelten, da sie aus den gegenwärtigen auf dieselbe für Spiegel wie für Linsen abgeleitet werden. So erhalten z. B. für die Oeffnungshalbmesser x , x' der Spiegel x'' , x''' , x'''' ... der auf einander folgenden Linsen wie oben

$$x' = \frac{a' x}{a}, \quad x'' = \frac{a' a'' x}{a a'}, \quad x''' = \frac{a' a'' a''' x}{a a' a''} \text{ u. s. w.,}$$

es sofort folgt, daß die Winkel, unter welchen der äußere Strahl EP die Axe EO'' in den verschiedenen Punkten O, O'.... schneidet, folgende Werthe haben:

$$\text{Winkel in F} = \frac{x}{a}$$

$$G = \frac{a' x}{a a'}$$

$$O = \frac{a' a'' x}{a a' a''}$$

$$O' = \frac{a' a'' a''' x}{a a' a'' a'''} \text{ u. s. w.}$$

Der leuchtende Gegenstand E sehr weit vom ersten Spiegel entfernt, so ist $a = \infty$ und $a = p$, wie bei den Linsen. Auch in diesem Falle die letzte der Größen a'' , a''' , a'''' der Brennweite der letzten Linse genommen werden, die durch diese Linse gebrochenen Strahlen unter sich el ins Auge treten müssen (übereinstimmend mit F. V.).

Ganz dieselben Ausdrücke, die wir oben (F. IV.) für die Größe der Bilder oder (F. V.) für die Vergrößerung in dem einfachen Fernrohr oder (F. X.) für das halbe Gesichtsfeld gefunden haben, werden auch für das gegenwärtige, aus Spiegeln und Linsen zusammengesetzte System gelten.

Ein wesentlicher Unterschied zwischen der Anwendung der für Linsen gefundenen Ausdrücke auf Spiegel darf hier nicht übersehen werden. Es ist der, welcher die Größe betrifft, die im Vorhergehenden so oft vorkommt, nämlich Θ der Einfallswinkel und Θ' der gebrochene Winkel, die man für alle Linsen bekanntlich

$$\frac{\sin \Theta}{\sin \Theta'} = n \quad \text{für die Refraction}$$

Für den Uebergang des Lichts aus Luft in dichtere Körper, wo der Strahl durch die Linse zum Einfallswinkel hin geht, ist $\Theta > \Theta'$, also auch $n > 1$. Für den Uebergang aus Luft in Glas kann man im Mittel $n = 1\frac{1}{2}$ annehmen, also auch für den Uebergang des Lichts aus Glas in Luft. Bei Spiegeln aber wird das auf sie fallende Licht von der Oberfläche des Spiegels nicht aufgenommen, sondern, grösstentheils wenigstens, wieder zurückgeworfen, und zwar bekanntlich so, daß der Einfallswinkel Θ gleich dem Reflexionswinkel Θ' oder daß $\Theta = \Theta'$ ist. Diese beiden Gleichungen

$$\frac{\sin \Theta}{\sin \Theta'} = n \quad \text{für die Refraction}$$

und

$$\Theta = \Theta' \quad \text{für die Reflexion}$$

zeigen, daß die Reflexion der Lichtstrahlen, analytisch betrachtet, als ein besonderer Fall der Refraction angesehen werden kann, nämlich als eine Refraction, bei welcher der Einfallswinkel gleich dem gebrochenen Winkel ist, nur mit dem Unterschiede, daß der reflectirte Strahl nicht der durch die Gleichung bestimmten Richtung, sondern der entgegengesetzten folgt. Mit andern Worten: die für die Refraction durch Linsen erhaltenen analytischen Ausdrücke werden auch für die Reflexion durch Spiegel gelten, wenn man stattdessen die Größe $n = -1$ setzt.

J. Parabolische und elliptische Spiegel

Es ist bereits oben (B) gesagt worden, daß man bei solchen Spiegelformen finden kann, welche die Eigenschaft haben, daß alle auf sie aus einem Punkte auffallenden Strahlen wieder in einen einzigen Punkt reflectirt werden, für welchen Spiegel daher die Abweichung wegen der Gestalt verschwindet.

den sphärischen Spiegeln als ein bedeutendes Hindernis erscheint. Allein es wurde auch zugleich bemerkt, dass unsere Künstler solche Spiegel nicht mehr mit der erforderlichen Genauigkeit darstellen können und dass sie daher nur minder vollkommenen, aber sehr genau ausführbaren sphärischen Spiegeln stehen bleiben müssten.

Es ist bekannt, dass in einem Hohlspiegel, welcher durch Umdrehung einer Parabel um ihre Axe entsteht, alle dieser Parabel einfallenden Strahlen nach der Reflexion genau im Brennpuncte der Parabel vereinigt werden, und dass ebenso in einem Hohlspiegel, welcher durch die Umdrehung einer Ellipse um ihre große Axe entsteht, die aus einem der beiden Brennpuncte kommenden Strahlen nach der Reflexion genau in den andern Brennpunct der Ellipse reflectirt werden. Wegen dieser Eigenschaften hat man die parabolischen und elliptischen Spiegel mit großen Hoffnungen eines glücklichen Erfolgs für Teleskope vorgeschlagen. Allein auch wegen jener Schwierigkeit der praktischen Ausführung hat man dabei nicht bedacht, dass bei den parabolischen Spiegeln schon die geringste Neigung der Strahlen gegen die Axe unter sich selbst und ebenso bei den elliptischen Spiegeln nur die kleinste Entfernung des leuchtenden Punctes von einem Brennpuncte der Ellipse bewirkt, dass die Strahlen nach der Reflexion keineswegs mehr in einem einzigen Puncte vereinigt, sondern vielmehr sehr stark zerstreut werden, so dass das Bild eines Gegenstandes, der auch nur eine geringe Ausdehnung im Raume hat, sehr undeutlich und verwaschen erscheinen muss. Um dies zu zeigen, sey ACP die Fig. 23. leuchtende Ellipse eines solchen Spiegels, AP ihre große Axe, F, F' ihre Brennpuncte und die auf der Axe senkrechte Linie FB = z der leuchtende Gegenstand. Dieses vorausgesetzt, werden also die von dem Puncte F kommenden Strahlen nach der Reflexion genau in den Punct F' reflectirt und in diesem Puncte wird daher ein deutliches Bild jenes ersten Punctes erzeugt werden. Um aber auch den Vereinigungspunct der von dem äußersten Puncte B des Objects FB nach der Reflexion kommenden Strahlen zu finden, verlängere man BF bis zu einem Puncte I, so dass BF = FI werde, und ziehe durch den andern Brennpunct F' die Linie F'B' parallel mit FB so, dass der Punct B' in die Verlängerung der Linie Af falle, so

ist B' der gesuchte Vereinigungspunct der von B kommenden Strahlen, vorausgesetzt, daß die Oeffnung des Spiegels klein angenommen wird, weil nämlich die Axe PA senkrecht auf der Ellipse steht und so durch die angegebene Construction der Einfallswinkel gleich dem Reflexionswinkel gemacht wird. Ist also a die halbe große Axe, Excentricität der Ellipse und $FB = x'$ das gesuchte Bild hat man wegen der Aehnlichkeit der Dreiecke AFB und $AF'B'$

$$x' = \frac{1+e}{1-e} \cdot x$$

Damit aber das Bild B' von B deutlich erscheine, muß jeder Strahl BC , der von B kommt, nach dem Puncte B' reflectirt werden oder wenn Cq die Normale in C ist, so muß für jedes C der Winkel BCq gleich dem Winkel qCB' seyn. Da doch die Winkel qCF und qCF' gleich groß sind, so auch $BCF = B'CF'$ seyn. Allein wir werden sogleich sehen, daß diese Winkel $BCF = \omega$ und $B'CF' = \omega'$ nicht gleich, sondern vielmehr beträchtlich von einander verschieden sind.

Zu diesem Zwecke sey $FC = r$ und $AFC = \nu$ ebenso $F'C = r' = 2a - r$ und $AF'C = \nu'$, so ist aus der bekannten Gleichung der Ellipse, wenn p den Parameter derselben bezeichnet,

$$r = \frac{p}{1+e \cos \nu}, \quad r' = \frac{p}{1-e \cos \nu}$$

und

$$\sin \nu' = \frac{r}{r'} \cdot \sin \nu.$$

Allein die Dreiecke BFC und $B'F'C$ geben, wenn auf die vorhergehende Gleichung

$$(1-e) x' = (1+e) x$$

Rücksicht nimmt,

$$\text{Tang. } \omega = \frac{x \cos \nu}{r + x \sin \nu},$$

$$\sin \nu' = \frac{r \sin \nu}{2a - r}$$

und überdies

$$\text{Tang. } \omega' = \frac{x' \cos \nu'}{r' - x' \sin \nu'} = \frac{x' \cos \nu'}{2a - r - x' \sin \nu'}.$$

iesen Gleichungen kann man für jeden Werth von v den Winkel ω und ω' finden. Zur bequemern Uebersichten werden Winkel v nacheinander annehmen und die beiden ω und ω' in Reihen auflösen, in welchen wir ω von der Ordnung z^4 und z^2 vernachlässigen. Diese Voraussetzung giebt die Gleichung für die El-

$$\frac{1}{z} \cos v = \frac{1+e}{p} - (1+2e) \frac{v^2}{2p}$$

$$\frac{1}{z} \cos v' = \frac{1-e}{p} - \frac{(1-2e)v'^2}{2p},$$

endlich,

$$\frac{v'}{v} = \frac{1-e}{1+e}.$$

Setzt man diese Werthe in den vorhergehenden Ausdrücken von Tang. ω und Tang. ω' , so erhält man

$$\text{Tang. } \omega = \frac{z(1+e)}{p} - (1+2e) \frac{zv^2}{2p} + (1+e)^2 \frac{z^2v^2}{p^2}$$

$$\text{Tang. } \omega' = \frac{z(1-e)}{p} - (1-2e) \frac{zv'^2}{2p} + (1-e)^2 \frac{z^2v'^2}{p^2}$$

wenn man in der letzten Gleichung die vorhergehenden Werthe von z^4 und z^2 substituirt,

$$\omega' = (1+e) \frac{z}{p} - \frac{(1-2e)(1-e)zv^2}{2(1+e)p} + (1-e^2) \frac{z^2v^2}{p^2}.$$

Differenz dieser beiden Werthe von Tang. ω' und Tang. ω da auch die Winkel ω' und ω nur klein sind,

$$\omega' - \omega = \frac{3ezv^2}{p(1+e)} + 2(1+e) \frac{z^2v^2}{p^2}.$$

Diese Gleichung zeigt, daß nicht $\omega' = \omega$ ist, und daß die Differenz dieser Winkel oder daß die daraus entstehende Unvollständigkeit des Bildes desto größer ist, je größer der Durchmesser z des leuchtenden Gegenstandes, je größer die Oeffnung v des Spiegels und je größer endlich die Excentricität e der Ellipse ist. Ist z. B. $v = 12^\circ = 43200''$, $z = 0,05$ Zoll und $p = 4,3$, so hat man für $e = 0,64$

$$\frac{3ezv^2 \sin. 1''}{p(1+e)} = 123''.$$

$$\frac{2(1 + e)x^2}{p^2} = 19''1,$$

also auch die gesuchte Differenz

$$\omega' - \omega = 142''1 = 0^\circ 2' 22''1$$

oder bereits groß genug, um schon eine sehr störende Un-
deutlichkeit des Bildes zu erzeugen, woraus über folgt, daß
die so oft zu Teleskopen vorgeschlagenen parabolischen
hyperbolischen Spiegel, wenn sie auch von unsern Künst-
lern in der geforderten Schärfe erzeugt werden könnten, doch
geeignet seyn würden, zur Vervollkommenung unserer
Teleskope wesentlich beizutragen.

K. Newton's Teleskop.

Wir gehen nun zu der Beschreibung und Erklärung
vorzüglichsten unserer Spiegelteleskope über.

Bald nach der Erfindung der dioptrischen Fernroh-
re im Anfange des siebzehnten Jahrhunderts kam der italienische
Jesuit NICCOLO ZUCCARI zuerst, wie es scheint, auf die
Idee, der Objectivlinse von Glas einen Spiegel zu substituiren
und auf diese Weise zuerst ein Spiegelteleskop auszufertigen.
Ohne Zuccari's Erfindung zu kennen, machte MARTELLI
das Jahr 1639 in Paris ähnliche Versuche, so wie 1663
JONAS FLAMSTEED in England. Die beiden Letztern wollten
aus parabolische Spiegel in Aufnahme bringen, da sie
ihnen allein die gewünschte Wirkung erwarteten. Erst
bemächtigte sich NEWTON im Jahre 1668 dieses Gegenstandes
und gab nicht nur zuerst eine vollkommene Beschreibung
selben, sondern führte ihn auch auf eine Weise praktisch aus,
die die Bewunderung aller seiner Zeitgenossen auf sich zog.
Dieses *Newtonianische Teleskop*, wie es noch jetzt genannt
wird, erhielt vorzüglich deswegen einen so allgemeinen Namen,
fall, weil es die Gegenstände ohne alle Farbe an ihrem Orte
zeigte, was keines der damaligen dioptrischen Fernrohre
leisten im Stande gewesen war.

Aus dem Vorhergehenden ist bekannt, daß die Lichtstrah-
len, die parallel mit der Axe auf einen sphärischen Hohlspiegel
einfallen, in einen Punkt der Axe zurückgeworfen werden,
der um den halben Halbmesser der Kugel entfernt ist, von
welcher der Spiegel einen Theil bildet. (A. Gleichung 1.)

vorausgesetzt stelle $Ppp'P'$ einen hohlen Cylinder vor, ^{Fig. 24.}
 auf irgend einem Fußgestelle so befestigt ist, daß er leicht
 jedem Punkte des Himmels gerichtet werden kann. Das
 Ende dieses Cylinders sey durch einen sphärischen Hohl-
 spiegel PAP' geschlossen, dessen Brennpunct F in der ge-
 schäftlichen Axe des Cylinders und des Spiegels so liegt,
 daß AF gleich dem halben Halbmesser des Spiegels ist. Wird
 nun an dem andern Ende pp' offene Cylinder so ge-
 stellt, daß von einem sehr entfernten Gegenstande die Licht-
 strahlen auf den Spiegel fallen, so wird in diesem Brennpuncte
 ein farbenloses Bild jenes Gegenstandes entstehen. Wird
 aber der von dem Spiegel kommende Strahlenbüschel in einer
 großen Entfernung von F , wo dieser Büschel wegen der
 Divergenz seiner Strahlen schon sehr eng geworden ist, durch
 einen kleinen ebenen Spiegel as' , der gegen die Axe AF
 unter einem Winkel von 45 Graden geneigt ist, aufgefangen,
 so muß derselbe gegen F' hin und so reflectirt werden, daß
 $F'as = Fas$ und daß $aF = aF'$ ist, weil der ebene Spiegel
 die Convergenz oder die Neigung der Strahlen nicht ändert.
 Es wird also das Bild des Gegenstandes im Punkte F' er-
 scheinen. Wird nun in der Umgegend von F' eine Oeffnung
 in der Cylinderwand angebracht und in dieser Oeffnung ein
 anderer kleiner Cylinder $n'n'm'm$, so wird das Auge in O
 mit Hilfe von Ocularlinsen, die in der kleinen Röhre
 eckmäÙig angebracht sind, gleichsam durch ein Mikroskop
 das Bild in F' deutlich sehen können. Diese Vorrichtung
 zeigt die Gegenstände verkehrt dar, wenn nicht, wie bei dem
 Fernrohr, durch mehrere Ocularlinsen für eine neue In-
 version des Gegenstandes gesorgt wird, und man sieht über-
 haupt die Gegenstände, welche man durch das Fernrohr be-
 trachtet, in einer auf ihre wahre Lage senkrechten Richtung
 so, als man sie in der Richtung OF' , während man sie
 mit unbewaffnetem Auge in einer durch O gehenden und
 mit AF parallelen Lage sehen würde. Das Blatt rt , an
 welchem der Spiegel as' befestigt ist, dient dazu, diesen Spie-
 gel mittelst der Druckschraube H an dem Orte des Innern des
 Cylinders zu befestigen, wo die Bilder der Objecte am deut-
 lichsten erscheinen. Die Abweichung wegen der Farben ist bei
 diesem und allen andern Spiegelteleskopen, wie bereits gesagt, nur
 so fern zu berücksichtigen, als mit diesen Instrumenten auch

Glaslinsen, zu den Ocularen nämlich, angewendet werden. Auch die Abweichung wegen der sphärischen Gestalt ist oben (B) gezeigt wurde, bei den Spiegeln beträchtlich kleiner als bei den Linsen. Dessenungeachtet ist diese letzte Abweichung bei Spiegeln von sehr großer Oeffnung (und diese für starke Vergrößerungen immer nothwendig) oft sehr störend, und dieses ist auch die Ursache, warum man bei Newton's Teleskope die Oeffnung des Spiegels nicht leicht größer als $\frac{1}{2}$ oder $\frac{1}{3}$ ihrer Brennweite anzunehmen pflegt. Wenn die kleine Röhre nur eine einzige Ocularlinse enthält, so werden, bei stärkern Vergrößerungen wenigstens, die Ränder des Bildes schon farbig erscheinen. Man wird es besser eine doppelte Linse anwenden und diese nach einrichten, was oben¹ gesagt worden ist, um diese Farbenstreuung aufzuheben.

Die Abweichung wegen der Gestalt aber, ist (nachdem man $a = b$ setzt, wie für Teleskope, durch die man nur sehr weit entfernte Gegenstände betrachten will, gemessen ist,

$$R = \frac{mx^3}{4} \left(P + \left(\frac{a'}{a} \right)^4 P' + \left(\frac{a'^2}{a^2 a} \right)^4 P'' + \left(\frac{a'^2 a''}{a^2 a} \right)^4 P''' + \dots \right)$$

und in diesem Ausdrucke gehören die in P, P', P'', \dots mitgezeichneten Glieder bloß den Ocularlinsen an, deren Wirkung immer nur sehr klein ist und durch eine einfache Veränderung der Stellung dieser Linsen leicht ganz unmerklich gemacht werden kann. Nicht so ist es mit den beiden ersten Gliedern vorhergehenden Ausdrucks, die den beiden Spiegeln des Teleskops angehören und die daher eine besondere Berücksichtigung verdienen. Setzt man, für weit entfernte Gegenstände $a = \infty$ und $a = p$, so findet man

$$P = \frac{1}{8p^3} \text{ und } P' = \frac{(a' - a')^2}{8a'^2 a'^2 p^3},$$

so daß man also hat

$$R = \frac{mx^3}{32p^3} \left[1 + \frac{a'^2 (a' - a')^2}{a'^2 p p'} \right]$$

und diese Gleichung gehört, wie man sieht, für alle Spiegelteleskope. Für das Newtonianische, wo der zweite Spiegel eben ist, hat man $p' = \infty$ und daher

¹ S. Art. Mikroskop. Bd. VI. S. 2241.

$$R = \frac{mx^3}{32p^3}.$$

Der Ausdruck, der daher die ganze Wirkung des grossen
Spiegels enthält, ist zwar viel kleiner, als er bei einer ebenso
grossen Linse seyn würde. Wenn aber die Oeffnung x des
Spiegels bedeutend und die Vergrößerung m stark ist, so
kann R immer noch, leicht einen so grossen Werth haben, dass
schon die Deutlichkeit des Bildes gestört wird. Ist z. B.

100 und $\frac{x}{p} = \frac{1}{150}$, so findet man

$$R = \frac{1}{2500} = 0^\circ 1' 21'',$$

ein schon bedeutenden Winkel, der auf die Reinheit des
Bildes sehr nachtheilig einwirken kann.

Da es schwer, wenn nicht unmöglich ist, die Oeffnung
des Spiegels, bei welcher die sphärische Abweichung noch un-
bedeutend ist, theoretisch zu bestimmen, so wird es am gerathe-
sten seyn, zur Erfahrung zurückzugehen, und bei einzelnen
Teleskopen zu sehen, wie weit man hierin gehn
kann. Es wurde oben (letzte Gleichung unter B) gezeigt, dass,
wenn dieselbe sphärische Abweichung, die vierten Potenzen der
Oeffnung x sich wie die dritten Potenzen der Brennweite p
verhalten müssen. Sind demnach x und x' die
Oeffnungen zweier Objectivspiegel und p und p' ihre
Brennweiten, so hat man

$$x^4 : x'^4 = p^3 : p'^3,$$

oder

$$x = x' \sqrt[4]{\frac{p^3}{p'^3}}.$$

oder $h = \frac{x}{p}$, wenn nämlich der Kürze wegen $h = \frac{x}{p}$.

gesetzt wird. Bezeichnet aber y den Halbmesser des cylindri-
schen Lichtbüschels, der nach der Refraction durch das Ocular aus-
tritt, so muss, da y wegen der Klarheit, die bei
den Spiegeln dieselbe bleiben soll, der Vergrößerung um-
gekehrt proportional ist, die Proportion bestehen:

$$m : m' = \frac{x}{y} : \frac{x'}{y'},$$

wo m die Vergrößerung des Teleskops bezeichnet, und
folgt

$$f \cdot m = h' \cdot \sqrt{\frac{p}{p'}}$$

wenn wieder $f \cdot m = h' \cdot \sqrt{\frac{p}{p'}}$

eingesetzt, ergibt $h = \frac{m}{\sqrt{p'}}$ und $h' = \frac{m}{\sqrt{p}}$

gesetzt wird. Da aber die Vergrößerung $m = \frac{P}{q}$ ist, so

die Brennweite der Ocularlinse bezeichnet, so hat man

$$q = \frac{P \cdot m}{h' \cdot \sqrt{p'}} = \frac{P \cdot m}{h' \cdot \sqrt{p'}}$$

Wir erhalten demnach folgende Ausdrücke für p und q

$$p = h \cdot \sqrt{\frac{p'}{p}} \text{ und } h = \frac{m}{\sqrt{p'}}$$

$$x = h \cdot \sqrt{\frac{p'}{p}}, m = h' \cdot \sqrt{\frac{p}{p'}} \text{ und } q = \frac{P}{h'}$$

und mittelst dieser Gleichungen wird man jedes Teleskop leicht mit einem andern, dessen Wirkung schon aus Berechnungen erprobt ist, vergleichen können. Und dieses das Beispiel zu zeigen, wollen wir die Behauptung, dass zuerst die Objectivspiegel der Teleskope zu einer Vollkommenheit gebracht hatte, zu Grunde legen, nach welcher ein Objectivspiegel von $62\frac{1}{2}$ engl. Zoll Focaldistanz und eine Ocularlinse von $\frac{1}{16}$ Zoll noch gut vertragen soll. HADLEY macht dabei die Bemerkung, dass solches Teleskop einem dioptrischen Fernrohr von HERTEL von 123 Zoll Länge, aber ohne Röhre, völlig gleich zu sehen, indem er durch das erste alles das sehen konnte, was er durch das letzte sah. HADLEY sah mit jenem Teleskop nach seiner Versicherung die fünf entferntern Satelliten des Saturns. Sucht man aus den obigen Bestimmungen die Größe der sphärischen Abweichung R dieses Hadley'schen Teleskops

so findet man $\frac{x}{p} = \frac{1}{15}$, also auch $R = 85,9$, eine Größe

die man allerdings schon als die Grenze betrachten und ein Spiegelteleskop nicht leicht übersteigen darf. Betrachten wir also, um das aufgestellte Beispiel weiter fortzuführen

in einem Accent. bezeichneten Größen, als dem Hadley'schen
Teleskop angehörende, so hat man

$$p' = 62,5, q' = 0,3, \\ x' = \frac{1}{2} \text{ und } m' = \frac{p'}{q'} = 208,33.$$

Dann erhält man aber mittelst der vorigen Gleichungen.

$$h = 0,1125, k = 9,3722$$

$$x = 0,1125 \sqrt[4]{p^3}$$

$$m = 9,3722 \sqrt[4]{p^3}, q = 0,1067 \sqrt[4]{p}$$

Setzt man also z. B. für einen Spiegel von 10 engl. Fuß
Focaldistanz die Oeffnung x , die Vergrößerung m und die
Linsweite q des ihm entsprechenden Oculars, so hat man

$$f = 120 \text{ Zoll, und } \text{Log. } \sqrt[4]{p} = 0,51979, \text{ so wie}$$

$$\text{Log. } \sqrt[4]{p^3} = 1,55938,$$

$$x = 4,0777 \text{ Zoll}$$

$$m = 340$$

$$q = 0,353 \text{ Zoll.}$$

Die ganz Oeffnung des Objectivspiegels wird demnach
 $h = 8,1554$, die Brennweite des Oculars $q = 0,353$, die
Vergrößerung $m = 340$ seyn.

Nach diesen Vorschriften hat SMITH¹ folgende Tafel be-
rechnet, die für die Künstler von gutem Gebrauche seyn
wird.

¹ Cours d'Optique. T. I. p. 394. éd. Avignon. 1767.

Brennweite des Objectivs	Brennweite des Oculars	Vergrößerung	Oeffnung Objectivs 2 x
1 Fuß	0,61 Zoll	20	0,55 20
2	0,85	26	0,77
3	1,05	34	0,95
4	1,20	40	1,09
5	1,35	44	1,23
6	1,47	49	1,34
7	1,60	53	1,45
8	1,71	56	1,55
9	1,80	60	1,64
10	1,90	63	1,73
15	2,22	77	2,12
20	2,70	89	2,45
25	3,01	100	2,74

Der erste vergleichende Blick, den man auf beide wirft, zeigt schon die großen Vorzüge, die dem Spiegelteleskope gegenüber dem dioptrischen Fernrohr zukommen. Ein Spiegel von 2 Fuß Brennweite, z. B. trägt schon 102fache Vergrößerung, die man mit einem Huyghens'schen Fernrohr erst mit einer Objectivlinse von 25 Fuß Brennweite erreichen kann. Es ist wahr, daß die Erfindung des achromatischen Fernrohrs durch Dollond jene überwiegenden Vortheile der Spiegelteleskope um einen sehr großen Theil vermindert hat, weil man den achromatischen Fernrohren eine viel größere Oeffnung geben kann; auch ist nicht zu verkennen, daß die feingepolirten Spiegel, wenn sie der Luft, besonders zur Nachtzeit, ausgesetzt werden, sehr leicht anlaufen und matt, ja selbst ganz unbrauchbar werden, während Gläser schon bei einer geringen Vorsicht leicht im guten Stande erhalten werden können. Selbst die bequemere Handhabung der dioptrischen Fernrohre bei Beobachtungen und ihrer Anbringung an messende Instrumente, z. B. an den astronomischen Kreise, spricht wieder für die letzteren, mehr, da so große und kostbare Spiegel gewöhnlich nicht in ihren Rahmen bleiben, sondern nach vollendeter Beobachtung wieder herausgenommen und an einem Orte verwahrt werden müssen, der gegen die Einwirkung der Luft und der Feuchtigkeit geschützt ist, ein Verfahren, das die Spiegel nur in Anwendung auf eigentliche Meßinstrumente in der Astronomie

undbar macht, da es nicht möglich ist, einen Spiegel genau wieder in seine frühere Lage zu bringen und also auch frühere Beobachtungen mit spätern zu vergleichen. Auf der andern Seite erfordern aber unsere achromatischen Fernröhre, wenn sie sehr stark vergrößern, auch sehr lange Röhren, die an Meridiankreisen z. B. sehr un bequem und selbst schädlich sind, da sie wegen ihrer mannigfaltigen Biegungen unterworfen sind, ein Vortheil, der die *dialytischen Fernröhre* nicht mehr trifft, wie sie von LÖSSL in Wien verfertigt werden, da sie bei gleicher Vergrößerung mit den achromatischen Fernröhren um den fünften selbst vierten Theil kürzer seyn können, als diese.

Abgesehen aber von diesem eigentlich messenden Gange der Fernröhre werden die Spiegelteleskope überall als die vorzüglichsten Sehwerkzeuge anzuerkennen seyn, da sie sich bloß um eine starke Vergrößerung und um eine bedeutende Lichtstärke handelt, wie denn auch, in dieser Beziehung, keines unserer bisherigen dioptrischen Fernröhre solche Leistungen aufzuweisen hat, wie sie die großen Spiegelteleskope HÄSCHNEL's geliefert haben, die in Beziehung auf Vergrößerung wenigstens von keinem andern erreicht werden sind. Nicht so vielleicht in Hinsicht auf Lichtstärke, doch im Verhältniß zu ihrer Größe. Denn wenn auch die Lichtstärke der Herschel'schen Teleskope viel größer seyn mag, als die unserer besten Fernröhre, da die Oberfläche ihrer Objectivspiegel ebenfalls die Oberfläche der Objectivlinsen so sehr übertrifft, so scheint doch die Helligkeit dieser Spiegel nicht lange nicht so groß zu seyn, als sie von so großen und polirten Flächen zu erwarten wäre. Die Ursache dieser Erscheinung ist wahrscheinlich in der sphärischen Gestalt zu suchen, die HÄSCHNEL, aus den oben angeführten Gründen, seinen Spiegel beibehalten hat. Bei Spiegeln von so großer Oeffnung ist, wie wir oben gesehen haben, die Abweichung R wegen der Sphäricität derselben nothwendig auch bedeutend, und dadurch wird die Helligkeit oder eigentlich Reinheit und scharfe Begrenzung des Bildes ohne Zweifel sehr gestört. Anders scheint es sich mit denjenigen *parabolischen* Spiegeln zu verhalten, die erst in den letzten Jahren zuerst in Modena mit so großer Vollkommenheit zu verfertigen wußte, daß er mit einem seiner Teleskope dieser Art,

des 8 Fuß Länge und nur 11 Zoll Oeffnung hatte, die hellsten Japanseselbst bei vollem Tageslichte deutlich konnte.

L. Gregory's Teleskop.

Es wurde bereits oben erwähnt, daß Jacob GREGORY England gegen das Jahr 1663, also mehrere Jahre vor NEWTON, Spiegelteleskope zu verfertigen suchte, von welchen die ersten seinen Wünschen nicht entsprachen, wahrscheinlich weil die elliptische und parabolische Form, die er seinen Spiegeln geben zu müssen glaubte, nicht in der hier nöthigen Vollkommenheit ausgeführt werden konnte. Nachdem NEWTON seine Construction des Teleskops bereits bekannt gemacht hatte, wendete sich auch GREGORY den sphärischen Spiegeln wieder zu, gab ihnen aber eine andere Stellung, wodurch den für die Beobachtungen allerdings bedeutenden Vortheilen reichte, daß er sein Teleskop in der Richtung der Gesichtslinie von dem Auge nach dem Gegenstande zu richtete, während bei der Einrichtung NEWTON's das Fernrohr senkrecht zur Gesichtslinie senkrecht stand. Nach dieser Construction ist $Ppp'P'$ ein bei pp' offener Cylinder mit dem sphärischen Spiegel bAb' , dessen Axe mit der Axe des Cylinders zusammenfällt und der in seiner Mitte A durchbohrt ist. Die Oeffnung A führt zu einem zweiten kleineren Cylinder Pp in welchem die beiden Ocularlinsen n und n' enthalten sind. Der Brennpunct dieses großen oder Objectivspiegels ist F , auf der andern Seite dieses Punctes F ist ein anderer, kleiner concaver Spiegel ss' auf derselben Axe aufgestellt, der die von F kommenden Strahlen auf das Ocular n reflectirt, von welchem sie auf das Ocular n' und endlich in das Auge O geführt werden. Mittelst der Schraube HL kann der kleine Spiegel ss' von dem großen bAb' entfernt oder ihm genähert werden, bis das Bild des Gegenstandes am deutlichsten erscheint.

Es ist klar, daß man zwei Hohlspiegel mit zwei Ocularlinsen auf verschiedene Weisen zu einem Spiegelteleskop zusammenstellen kann. Zuerst könnte man das von einem entfernten Gegenstande entworfene Bild F durch den kleinen Spiegel nach A bringen und dasselbe durch ein einfaches Oc-

vergrößert darstellen lassen, oder auch durch ein doppeltes Ocular n' und n , wie es in dem neuen Romanus verfertigt. Spiegelteleskopen dieser Art gewöhnlich ist. Allein bei dieser Einrichtung wird das Gesichtsfeld des Teleskops zu klein, und es ist schwierig, die gefärbten Ränder des letzten Bildes gänzlich wegzuschaffen. Auch läßt sich in der Gegend der Oeffnung des großen Spiegels nicht wohl ein Diaphragma oder eine Blendung anbringen, da dieses die directen Lichtstrahlen hindern würde, die wichtigsten Theile des großen Spiegels, die nämlich nahe um seine Oeffnung herumliegend zu erreichen. In der That muß schon diese Oeffnung in der Mitte des Spiegels als ein großer Nachtheil des Gregorianischen Teleskops betrachtet werden, da durch dieselbe die Haupt- oder Centralstrahlen ganz verloren gehen. Dem letzten Uebelstande könnte man allerdings dadurch begegnen, daß man den zweiten oder kleinern Spiegel so stellt, daß das von ihm entworfene oder das zweite Bild in die Mitte des großen Spiegels selbst falle, wo dann die beiden Oculare n' und n etwas gegen O zurückgerückt werden müssen. Hierdurch wird doch den beiden andern Fehlern, dem zu kleinen Gesichtsfelde und dem gefärbten Rande, nicht abgeholfen. Eine dritte Anordnung, und diese ist in der That die beste, welche man bei der Construction dieser Teleskope angewandt hat, ist die, bei welcher das zweite Bild zwischen die beiden Ocularlinsen fällt und wo überdies die erste dieser Linsen in der Oeffnung des großen Spiegels steht.

Sey also PP' der große, in RR' durchbohrte und QQ' Fig. 25. der kleine Spiegel, RR' und ss' die beiden Linsen und $Gp q$ 26. die gemeinschaftliche Axe dieser Linsen und Spiegel. Sey F der Brennpunct des großen Spiegels, also auch Ff der Brennpunct des kleinen Spiegels, also auch Ff der Brennpunct des zweiten Oculars ss' ist, so daß also die Strahlen von dem ersten Bilde Hh durch die letzte Linse ss' in unter sich parallelen Richtungen nach dem Auge O des Beobachters kom-

men. Nach dieser Anordnung haben wir also, wenn wir oben eingeführten Beziehungen beibehalten,

$$\begin{aligned} Fp &= \alpha = p, & Fq &= a', & Gq &= a', \\ Gp &= -a'', & Hp &= a'' \text{ und } Hn &= a'' = p'', \end{aligned}$$

wo p die Brennweite des großen Spiegels und p'' die Brennweite der letzten Linse n ist. Ebenso wollen wir, wie p' die Brennweite des kleinen Spiegels $Q'Q'$ und p'' die Brennweite der ersten Linse RR' nennen. Die halbe Oeffnung des großen Spiegels aber soll x und die halben Oeffnungen des kleinen Spiegels, der Linse p und der Linse n in derselben Ordnung $p'\omega'$, $p''\omega''$, $p'''\omega'''$ seyn, wo, wie die Figur zeigt, ω' positiv, ω'' aber negativ ist. Von den Größen α , α' , α'' ... und a , a' , a'' , ... ist bloß die Größe α negativ, alle andern aber positiv, und m wird dann eine negative Größe oder das letzte Bild des Teleskops aufrecht seyn. Dieses vorausgesetzt muß nun folgendes die Bedingungsgleichungen genug gethan werden:

$$m = \frac{\alpha \alpha' \alpha''}{a a' a''}, \quad p' \omega' = (a + a') \cdot \varphi$$

$$p'' \omega'' = \left(\frac{a \alpha'}{a''} - a'' \right) \varphi + a'' \omega'$$

$$\varphi = \frac{\omega''' - \omega'' + \omega'}{m + 1},$$

welche Gleichungen alle aus F. I bis X. folgen. Da endlich noch die Linse RR' in der Fläche des großen Spiegels liegen soll, so muß $a + a' = \alpha' + a''$ seyn.

Um den gefärbten Rand der Bilder wegzuschaffen, man (nach G.)

$$\omega'' + \omega'''. \frac{a'''}{a''} = 0$$

setzen, weil nämlich $\Theta' = 0$ und $\Theta'' = \Theta'''$ ist, wenn die Linsen aus derselben Glasart genommen werden. Um ω'' auf positive Größen zurückzubringen, wollen wir

$$\frac{a}{a'} = P, \quad \frac{a'}{a''} = -P', \quad \frac{a''}{a'''} = P''$$

setzen und m in $-m$, so wie ω'' in $-\omega''$ verwandeln, dann für das größtmögliche Gesichtsfeld $\omega'' = \omega'''$ gesetzt werden muß. Endlich wollen wir noch der Kürze wegen

α'' setzen. Durch diese Anordnungen gehen die vor-
stehenden Gleichungen in folgende über:

$$(I) m = PP'P''; \quad (II) \frac{\zeta \omega''' P'}{a} = (P+1) \cdot \varphi$$

$$(III) \frac{\omega''' P''}{a} = -(PP'+1)\varphi + \zeta \cdot \omega''; \quad (IV) \varphi = \frac{(2-\zeta)\omega''}{m-1}$$

$$(V) a'(P+1) = -a''(P'-1); \quad (VI) 1 - \frac{1}{P'} = 0.$$

Mit Hülfe dieser sechs Gleichungen sollen nun die sechs

$$\alpha, \alpha', \alpha'', a', a'' \text{ und } a'''$$

durch die letzten die Größen m, ω'', φ und ζ bestimmt
werden. Nehmen wir also die Größen a, ω'' und m als ge-
geben, und lassen wir überdies die Grösse P noch un-
bestimmt, da wir in der Folge bald Gelegenheit haben wer-
den über sie auf eine angemessene Weise zu verfügen. Um
den angenommenen Größen a, ω'', m und P alle übrigen
bestimmen, so giebt zuerst die Gleichung (VI)

$$P' = 1,$$

aus sofort folgt

$$\alpha'' = a''' = p''.$$

Überdies giebt die Gleichung (I)

$$P' = \frac{m}{P}$$

aus der Stellung der Zeichnung folgt

$$a' = \frac{a}{P} \text{ und } a'' = -\frac{a'}{P}$$

Es giebt aber die Gleichung (V)

$$\alpha' = \frac{(P+1)m}{P(m-P)} \quad (a)$$

der Fundamentalgleichung der Optik

$$\frac{1}{P} = \frac{1}{a} + \frac{1}{a'}$$

folgt sofort, wenn man in ihr die vorhergehenden Wer-
the von a' und α' substituirt,

$$P' = \frac{m(P+1) \cdot a}{mP(P+2) - P^2} \quad (b)$$

Überdies hat man

$$a'' = -\frac{a'}{P} = -\frac{Pa'}{m} = -\frac{(P+1)a}{m-P} \quad (c)$$

$$\frac{p'}{a'} = \frac{(P+1)m}{m(P+2)-P} \dots (d)$$

Dieser Werth von $\frac{p'}{a'}$ aber, mit der Gleichung (II) verbunden gibt

$$\zeta \omega''' = \frac{m(P+2)-P}{m} \cdot \varphi \dots (e)$$

und da ebenso die Gleichung (IV) giebt

$$\zeta \omega''' = 2\omega''' - (m-1)\varphi,$$

so hat man, wenn man diese zwei Werthe von $\zeta \omega'''$ der gleich setzt,

$$\varphi = \frac{2m\omega'''}{m(m+1)+P(m-1)} \dots (f)$$

Führt man diesen Werth von φ in der Gleichung (e) ein wird

$$\zeta = \frac{2m(P+2)-2P}{m(m+1)+P(m-1)} \dots (g)$$

Die Gleichung (III) aber giebt, wenn man in ihr die Werthe von P' , φ und ζ substituirt,

$$\frac{p''}{a''} = -\frac{2(m-1)(m-P)}{m(m+1)+P(m-1)} \dots (h)$$

und diese, mit der Gleichung (e) multiplicirt, giebt

$$p'' = \frac{2(m-1)(P+1)\alpha}{m(m+1)+P(m-1)} \dots (i)$$

Allein in Folge der Gleichung

$$\frac{1}{p''} = \frac{1}{a''} + \frac{1}{a''}$$

hat man auch

$$\frac{p''}{a''} = 1 - \frac{p''}{a''} = \frac{m(3m-1)-P(m-1)}{m(m+1)+P(m-1)} \dots (n)$$

und die Division der Gleichung (i) durch (n) giebt

$$a'' = a''' = p''' = \frac{2(m-1)(P+1)\alpha}{m(3m-1)-P(m-1)} \dots (o)$$

Endlich hat man noch für die Distanz des Auges von letzter Linse (F. XI.)

$$\frac{p''' \omega'''}{m\varphi} = \frac{m(m+1)+P(m-1)}{2m^2}$$

oder annähernd

$$\frac{p'' \omega''}{m p} = \frac{1}{2} \left(1 + \frac{1+P}{m} \right) p''' \dots (o)$$

Nach ist nur noch die angemessenste Bestimmung der ω''' und P übrig. Die Gröfse ω''' ist aber das Verhältniß der halben Oeffnung der letzten Linse zu ihrer Brennweite. Nach dem oben Gesagten wird man ω''' nahe gleich $\frac{1}{2}$ annehmen, und dann wird die Oeffnung des ersten Oculars p'' seyn. Da dieses Ocular in der Oeffnung des großen Spiegels stehen soll, so darf also p'' nicht größer seyn, als der doppelte Durchmesser dieser Oeffnung. Wird ω''' noch kleiner als $\frac{1}{2}$, so wird in demselben Verhältnisse auch das Gesicht vermindert werden. Um aber auch die Gröfse P zu bestimmen, so wird man zuerst bemerken, daß die Oeffnung des kleinen Spiegels nahe gleich seyn muß der in der Mitte des großen Spiegels angebrachten Oeffnung. Damit aber das innere namhafte Theil des Lichtcylinders erhalten kann, so muß die Distanz der Mittelpunkte des kleinen Spiegels, nach welchem die äußeren Hauptstrahlen gerichtet sind, beträchtlich kleiner seyn, als die halbe Oeffnung desselben. Diese ist aber durch $p' \omega'$, oder durch $\zeta p' \omega'''$ gegeben, und sie ist, wenn der kleine Spiegel mit der Oeffnung im großen Spiegel von gleicher Gröfse angenommen wird, gleich

$$p'' \omega'' = p' \omega'''.$$

Es ist daher $\zeta p' < p''$ seyn. Allein die vorhergehende Gleichung (g) giebt

$$\zeta p' = \frac{2m(P+1)a}{m(m+1)P + (m-1)P^2},$$

mit einer hier hinlanglichen Annäherung

$$\zeta p' = \frac{p''}{P},$$

daher folgt, daß

$$\frac{p''}{P} < p''$$

oder daß überhaupt P eine Zahl seyn muß, die größer als die Einheit ist. Nehmen wir also den kleinen Spiegel so groß mit der Oeffnung in dem großen Spiegel und so weit von ihm, wie dieses in den meisten besseren Gregorianischen Teleskopen der Fall ist, überdies den Halbmesser die-

des kleinen Spiegels gleich dem fünften Theile des Halbmessers (d. h. der halben Oeffnung) des großen Spiegels, d. h. also die halbe Oeffnung des kleinen Spiegels gleich $\frac{1}{5}$ der halben Oeffnung des großen Spiegels ist. Damit alle der Axe parallele Strahlen von dem kleinen Spiegel aufgenommen werden können, muß man für die halbe Oeffnung des kleinen Spiegels haben

$$x' = \frac{a'x}{a} = \frac{1}{5}x,$$

und damit überdies ein namhafter Theil des gegen die Axe geneigten Strahlencylinders von dem Spiegel aufgefangen wird man

$$\frac{x}{5} > \frac{a'x}{a}$$

annehmen, woraus dann folgt

$$\frac{a}{a'} > 5.$$

Wir werden daher, damit das Gesichtsfeld nicht zu sehr beschränkt werde, P gleich 6 oder 7 annehmen können, endlich das Verhältniß von m und $a=p$, d. h. das Verhältniß der Vergrößerung des Teleskops zur Brennweite des kleinen Spiegels betrifft, so wird dasselbe von der Oeffnung des großen Spiegels abhängen, die man diesem großen Spiegel geben will; die Oeffnung aber hängt wieder ab von der Gestalt des Spiegels. Für parabolische Spiegel z. B. wird man diese Oeffnung ohne Zweifel viel größer annehmen können, als für sphärische, weil bei den letzteren die Abweichung wegen der Kugelgestalt groß ist, wenn die Oeffnung bedeutend genommen wird.

Um das Vorhergehende auf ein Beispiel anzuwenden, welches zugleich der Gebrauch jener Formeln am deutlichsten wird, so sey von dem großen Spiegel

die Brennweite $a=p=9$ Zoll,

die halbe Oeffnung $x=1,15$ Zoll

und der Halbmesser der Oeffnung in diesem Spiegel gleich 2 Zoll. Man suche die Dimensionen des kleinen Spiegels, der beiden Ocularlinsen, um eine Vergrößerung von 6 zu erzeugen, wobei man zugleich die Größe des Gesichtsfelds und die Helligkeit des Teleskops bestimmen soll. Wenn wir $P=6$ an, so geben die vorhergehenden Ausdrücke in der Ordnung folgende numerische Werthe:

$$p' = 1,419 \text{ Zoll} \quad a' = 1,600 \text{ Zoll}$$

$$p'' = 2,099 \text{ —} \quad \alpha' = 12,544 \text{ —}$$

$$p''' = 0,819 = a''' = \alpha'' \quad a'' = -1,344 \text{ —}$$

Stanz des Auges von der letzten Linse ist $= 0,459$ Zoll,
 Stanz der beiden Spiegel aber $= a + a' = \alpha' + a'' = 11,200$
 und die der beiden Linsen endlich $= \alpha'' + a''' = 1,639$
 wo die erste Linse genau in der Oeffnung des grossen
 angebracht wird. Um das entsprechende Gesichtsfeld
 Teleskops zu bestimmen, wird man die Grösse ω''' zu-
 Da nun der Halbmesser der Oeffnung in dem grossen
 oder, was dasselbe ist, da die halbe Oeffnung der er-
 Linse gleich $\frac{1}{4}$ Zoll ist, so wird $p'' \omega''' = \frac{1}{4}$, also auch

$$\omega''' = \frac{1}{4 p''} = \frac{1}{8,396} = 0,119$$

und mit diesem Werthe von ω''' giebt die vorherge-
 Gleichung (f)

$$\varphi = 0,003787$$

wenn man diese Zahl durch 3438 multiplicirt,

$$\varphi = 13,06 \text{ Minuten,}$$

also das ganze Gesichtsfeld nahe 26 Minuten umfassen

für die Helligkeit endlich hat man (vergl. F. VII.)

$$y = \frac{x}{m} = \frac{1,15}{56} = 0,02 = \frac{1}{50}.$$

ist übrig, die Abweichung wegen der Gestalt bei einem
 nianischen Spiegelteleskop zu bestimmen. Nach dem oben
 ten hat man

Hätte man $P = 5$ angenommen, so würde man bei den vor-
 Werthen von p und m erhalten haben:

$$p' = 1,66 \text{ Zoll} \quad a' = 1,92 \text{ Zoll}$$

$$p'' = 1,83 \text{ —} \quad \alpha' = 12,6 \text{ —}$$

$$p''' = 0,70 \text{ —} \quad a'' = -1,13 \text{ —}$$

$$\alpha'' = 0,70 \text{ —}$$

$$a''' = 0,70 \text{ —}$$

damit wird die Distanz des Auges von der letzten Linse $= 0,4$,
 der beiden Spiegel $= 11,52$ und endlich die der beiden Ocular-
 $= 1,4$ Zoll. Ferner hat man

$$\omega'' = \frac{1}{4 p''} = 0,137 \text{ und daher } \varphi = 15,2 \text{ Min.,}$$

das Gesichtsfeld nm nahe 2 Min. im Halbmesser gröfser, als zu-

$$R = \frac{m x^3}{32 p^3} \left[1 + \frac{a'^2 (a - a')^2}{a'^2 p p'} \right].$$

In dem vorhergehenden Beispiele war aber

$$m = 56, \quad \frac{x}{p} = 0,12, \quad p = 9,6,$$

$$p' = 1,419, \quad a' = 1,6 \text{ und } a = 12,544.$$

Substituirt man diese Werthe in der vorhergehenden Gleichung, so erhält man

$$R = 0,003438,$$

das heisst

$$R = 11,82 \text{ Minuten.}$$

Diese Abweichung ist aber zu gross, als dass von einem Teleskope dieser Art eine bedeutende Wirkung zu erwarten wäre, wenn nicht etwa der grosse Spiegel parabolisch gefertigt wird. In der That ist dieses Beispiel nach einem Short in England verfertigten Teleskope genommen worden, das für eines seiner besten galt und in welchem der grosse Spiegel parabolisch gewesen seyn soll.

M. Cassegrain's Teleskop.

Dieses Teleskop unterscheidet sich von dem Gregorischen nur dadurch, dass der kleine Spiegel, der im Gregorischen gleich dem grossen concav ist, *convex* gemacht wird, dass es also auch die Gegenstände verkehrt darstellt, wenn anders dieser Umstand durch mehrere Oculare verändert wird. Bei diesem ist PP der grosse, in der Mitte ebenfalls durchbohrte concave Spiegel, dessen Brennpunkt in F hat; QQ' ist der kleine *convexe* Spiegel, der die von dem grossen Spiegel nach F reflectirten Strahlen durch die Oeffnung RR' nach G wirft, so dass statt des Bildes in F, dessen Entstehung durch den kleinen Spiegel gehindert wird, das erste Bild in G entsteht. Die Linse p in der Oeffnung RR' des grossen Spiegels macht endlich die erwähnten von dem kleinen Spiegel nach G geführten Strahlen *convergent*, so dass dadurch jenes Bild Gg näher an den grossen Spiegel, nach Hh gebracht wird, und dieses Bild endlich wird dann durch die zweite Ocularlinse SS' von dem Auge in O betrachtet. Aus dieser Erklärung folgt sofort 1) dass

ange den Gegenstand in verkehrter Richtung sieht; 2) für dieses Teleskop in den obigen Formeln die Größen a' negativ sind und dafs, da der kleine Spiegel die vom fallenden Strahlen nach dem Punct G' bringen soll, Gröfse a' gröfser als p' seyn mufs; 3) dafs $a' = qG$ positiv, $a'' = pG$ negativ und $a''' = pH$ negativ ist; 4) dafs Klarsehen $Hs = a''' = p'''$ seyn mufs; 5) dafs ω' negativ weil p' negativ und $p'\omega'$ immer positiv ist; 6) endlich ω'' negativ und ω''' positiv ist, weil der gegen g und h stete Hauptstrahl die Linsen RR' und SS' über der Axe

Dieses vorausgesetzt werden daher unsere allgemeinen Formeln, wenn wir sie auf positive Größen zurückzuführen folgende seyn:

$$\omega' = -\zeta \omega'', \quad \omega'' = -\omega''',$$

$$\frac{a}{a'} = -P, \quad \frac{a'}{a''} = -P', \quad \frac{a''}{a'''} = P''',$$

da man daher folgende Ausdrücke erhält:

$$m = PP'P''; \quad (\text{II}).. \frac{\zeta \omega''' p'}{a'} = (P-1) \cdot \varphi;$$

$$-\frac{\omega''' p''}{a''} = (PP'-1)\varphi - \zeta \omega''; \quad (\text{IV}).. \varphi = \frac{(2-\zeta)\omega'''}{m+1};$$

$$a'(P-1) = a''(P'-1); \quad (\text{VI}).. 1 - \frac{1}{P''} = 0.$$

Führen wir mit diesen Gleichungen wie oben beim Gregorischen Teleskop, so erhalten wir, wie oben, die Gleichungen (a) bis (e):

$$a' = -\frac{a}{P}; \quad a' = \frac{a(P-1)m}{P(m-P)};$$

$$P' = -\frac{m(P-1)a}{mP(P-2)+P^2}; \quad a'' = -\frac{a(P-1)}{m-P};$$

$$a''' = P''' = \frac{2(m+1)(P-1)a}{m(3m+1)-P(m+1)}; \quad P'' = \frac{2(m+1)(P-1)a}{m(m-1)+P(m+1)};$$

$$= \frac{2m(P-2)+2P}{m(m-1)+P(m+1)}; \quad \varphi = \frac{2m\omega'''}{m(m-1)+P(m+1)}.$$

und endlich für die Distanz des Auges von der letzten Linse den Ausdruck

$$\frac{\omega''' p''}{m \varphi} \text{ oder nahe } \frac{1}{4} p''' \left(1 + \frac{p-1}{m} \right).$$

Da die Lichtstrahlen, die von dem kleinen Spiegel QQ' genommen werden, gegen den Punkt F_1 convergiren, so ist hinreichend, diesen Spiegel nicht größer, als die Oeffnung RR' des grossen Spiegels zu machen. Ist also die Oeffnung des letzten gleich $\frac{1}{4} PP'$, so wird auch die halbe Oeffnung des kleinen Spiegels gleich $\frac{1}{4} x$ seyn, so daß man also, im Gregorianischen Teleskope, die Größe P gleich 5 annehmen kann. Die Brennweite p und die Oeffnung x des grossen Spiegels, die einer bestimmten Vergrößerung m entsprechen soll, wird von der Vorzüglichkeit abhängen, welcher der Künstler diesen Spiegel ausgearbeitet hat. Jede schädliche Abweichung wegen der Gestalt zu vermeiden wird die parabolische Gestalt, wenn sie sonst mit der richtigen Schärfe ausgeführt werden kann, vorzuziehen seyn. Man dabei, wie oben bei dem Newtonianischen Teleskope, zu sehen ist, irgend ein schon vollendetes, vorzügliches Instrument dieser Art zu Grunde, so wird man, um bei einem neuen die selbe Helligkeit und dieselbe Abweichung, wegen der parabolischen Gestalt zu erhalten, nach dem oben Gesagten die vierten Potenzen der Brennweite den vierten Potenzen der Oeffnungen proportional setzen. Bezeichnet daher p' und x' die Brennweite und halbe Oeffnung des bereits vollendetes Instrumentes in Beziehung auf den grossen Spiegel desselben, und nennt p und x dieselben Größen für den neuen Spiegel, so hat man

$$p^2 : p'^2 = x^4 : x'^4,$$

so daß daher

$$p = \frac{x}{x'} \cdot p' \sqrt[4]{\frac{x}{x'}}$$

seyn wird. Um auch dieses durch ein numerisches Beispiel zu erläutern, legen wir mit KLTÜGEL¹ ein als gut anerkanntes Teleskop von SNORT zu Grunde, für welches $p' = 9,6$ Zoll $x' = 1,15$ Zoll war. Um darnach ein Cassegrain'sches Teleskop mit der Vergrößerung $m = 50$ zu construiren, hat man wegen der Helligkeit

¹ Analytische Dioptrik.

$$y = \frac{4}{50} \text{ Zoll, also auch } x = \frac{m}{50} = 1 \text{ Zoll,}$$

man nach der letzten Gleichung für p findet

$$p = \alpha = \frac{9,6}{1,15} \sqrt{\frac{1}{1,15}} = 7,97 \text{ Zoll.}$$

Man der grössern Einfachheit der Rechnung wegen $p = 8$
 $\alpha = 1$ und den Halbmesser der Oeffnung im großen

Spiegel gleich $\frac{x}{5} = 0,2$ Zoll, und überdies $m = 50$ und $P = 5$,

erhält man

$$a' = -1,600 \text{ Zoll; } a' = 7,111 \text{ Zoll}$$

$$a'' = -0,711 \text{ — } a'' = a''' = 0,447 \text{ —}$$

$$p' = -2,064 \text{ — } p'' = 1,207 \text{ —}$$

$$p''' = a''' = 0,447 \text{ —}$$

Daraus folgt sofort:

$$\text{Distanz der beiden Spiegel} = \alpha + a' = 6,400 \text{ Zoll}$$

$$\dots \text{ der beiden Linsen} = a'' + a''' = 0,895 \text{ —}$$

$$\dots \text{ des Auges von der letzten Linse} = 0,242 \text{ —}$$

Wieder die erste Linse in der Oeffnung RR' des großen
 Spiegels angenommen wurde. Um bei diesem Fernrohre auch
 das Gesichtsfeld zu bestimmen, muß man zuerst den
 Winkel von ω''' kennen. Für die erste Linse hat man die halbe
 Oeffnung gleich $p'' \omega'''$, also auch, wenn man diese Linse so
 stellt, wie die Oeffnung RR' macht, $p'' \omega''' = 0,2$ Zoll, und

$$\omega''' = \frac{0,2}{1,207} = \frac{1}{6,033}.$$

Es giebt

$$\varphi = \frac{\omega}{27,05} = \frac{1}{163,2}$$

in Minuten des Bogens ausgedrückt

$$\varphi = 21,07 \text{ Min.}$$

Es läßt sich über diese Teleskope noch Folgendes bemer-

ken. Will man bei ihnen die Abweichung wegen der Gestalt
 beseitigen, so muß der große Spiegel parabolisch,
 der kleine aber hyperbolisch seyn, während beim Gregoria-
 nischen Teleskope für den parabolischen großen Spiegel der
 kleine elliptisch seyn soll. Doch kann man für beide Instru-
 mente den kleinen Spiegel immerhin sphärisch nehmen, da

der zu befürchtende Fehler des Instruments wegen der Größe doch bei weitem am meisten vom großen Spiegel ab, während der kleine Spiegel und die Oculare nur einen geringen Einfluss darauf äußern. Auch ist bei dem Cassegrain'schen Teleskope zu bemerken, daß wegen des negativen Werthes von p' , indem der kleine Spiegel *convex* ist, Glieder der sphärischen Abweichung in dem obigen Ausdruck von R , die von dem kleinen Spiegel und dem beiden Oculen abhängen, sich zum Theil gegenseitig aufheben, so also, wenn der Einfluss des großen Spiegels derselbe ist, die sphärische Abweichung bei dem Cassegrain'schen Teleskope immer kleiner seyn wird, als bei dem Gregorianischen. Durch geschickte Auswahl der Krümmung beider Ocularlinsen kann diese sphärische Abweichung, selbst die vom großen Spiegel kommende, noch weiter vermindern können, was aber der Geschicklichkeit des praktischen Künstlers überlassen bleibt, es sich theoretisch nicht gut ohne Umständlichkeit durchführen läßt¹.

Man hat den Gregorianischen und Cassegrain'schen Teleskopen den Vorwurf gemacht, daß der in seiner Mitte durchbohrte Spiegel die vorzüglichsten Lichtstrahlen unwirksam und dadurch die Klarheit der Bilder schwächen mache, was beim Newton'schen Instrumente nicht der Fall ist. Der Vorwurf ist allerdings gerecht, aber er wird wieder dadurch gleichsam ersetzt, daß man jene beiden Teleskope leichter auf die zu untersuchenden Gegenstände richten oder pointiren kann, was beim Newton'schen nicht der Fall ist. Uebrigens wird man bei den großen Teleskopen, wo es auf eine sehr starke Vergrößerung und auf die größtmögliche Helligkeit ankommt, keine der drei bisher erwähnten Constructionen vorziehen, sondern sich an diejenige halten, die der ältere Herschel bei seinen großen Teleskopen ausgeführt hat.

N. Herschel's Teleskop.

Der schon öfter erwähnte englische Optiker Smeaton hat eine Reihe so trefflicher Gregorianischer Teleskope gebaut.

¹ Mehreres über diesen Gegenstand findet man in KOLBE's Dioptrik und in KLÜCK's analytischer Dioptrik.

diese Construction lange Zeit nach ihm für die beste, ja die einzig wahre gehalten wurde. Dadurch hatte man von Newton's ersonnene einfache und sinnreiche Ein-
 ung der Teleskope beinahe ganz vergessen. Aber HERN-
 schel liefs sich von dieser, obgleich allgemein verbreiteten
 icht nicht verführen und kehrte wieder zu Newton's Ein-
 ung zurück, die er aber für Teleskope von großen Di-
 ametern wesentlich verbesserte. Seine Arbeiten in diesem
 he bilden wohl den glänzendsten Theil der Geschichte un-
 r Katoptrik. Mit dem ihn auszeichnenden Eifer verfertigte
 selbst mehrere Hunderte von Teleskopen nach Newton's
 struction und im Jahre 1785 begann er, von seinem Mon-
 en GEORGE III. unterstützt, das größte Instrument dieser
 , das vierzigenglische Fuß Länge und dessen Spiegel 49
 1 im Durchmesser als seine doppelte Oeffnung hatte. Mit-
 t kleiner convexer Linsen konnte er die Vergrößerung des-
 ben bis auf 6400 treiben, ohne sein Instrument zu überla-
 n, während bei den größten dioptrischen Fernröhren (die
 LAUNHOFEN für Dorpat und Berlin geliefert hat) der Durch-
 esser des Objectiva nur 9 Par. Zoll, und die stärkste Ver-
 ößerung nicht über 600, also mehr als zehnmal kleiner, als
 i HERNSCHTEL's Teleskope, ist.

Bei diesem größten aller Spiegelteleskope brauchte HERN-
 schel blofs den erwähnten großen Spiegel ohne den kleinen.
 Dieser große Spiegel wurde in PAP' , aber etwas schief ge-
 on die Axe AF des Rohrs $PP'pp'$, aufgestellt, so daß das Fig. 24.
 ild F , welches dieser Spiegel von sehr entfernten Gegenstän-
 en entwirft, gegen die andere Oeffnung pp' der Röhre, et-
 wa in die Nähe von B hinfällt, wo dann das Auge des Be-
 bachers dieses Bild nur durch eine stark vergrößernde ein-
 che oder doppelte Glaslinse sehn kann. Diese schiefe Stel-
 ung des Bildes aufer der Axe hat den Zweck, daß der
 Kopf des Beobachters keinen zu großen Theil der von dem
 Gegenstande auf den großen Spiegel PP' fallenden Strahlen be-
 decken oder aufhalten sollte.

So viel man übrigens sich auch von diesem Riesenre-
 flector versprechen durfte, so lieferte er doch lange nicht alle
 die Früchte, die man von ihm erwartete. Der große Spiegel ver-
 lor, indem er sich in der kühlen Nachtlust mit Dünsten über-
 zog und oxydirte, sehr bald seine hohe Politur und mußte,

da man so große Summen nicht mehr als einmal auf ihn verwenden wollte, zur Seite gestellt werden. Die eigentlichen Entdeckungen am Himmel, die W. HÄRSCHHEL für alle Zeiten unsterblich machen, wurden mit einem von ihm selbst verfertigten Newtonianischen Teleskop gemacht, des 20 Fuß Brennweite und 18 Zoll im Durchmesser seines großen Spiegels, dasselbe, womit auch, später sein Sohn, JOHN HÄRSCHHEL viele seiner interessantesten Beobachtungen gemacht hat.

O. Ramage's Teleskop.

Seit dem älteren HÄRSCHHEL in London und SCHMIDT in Lillienenthal hat man sich besonders mit der Verfertigung und Verbesserung der dioptrischen Fernröhre beschäftigt; wozu Deutschland vorzüglich FRAUNHOFER in München durch seinen großen Refractoren Veranlassung gab. Seitdem hat, in unsern Tagen, RAMAGE in Aberdeen wieder die Spiegelteleskope mit erneuertem Eifer vorgenommen. Er verfertigte mehrere große und stark vergrößemde Instrumente dieser Art, nach NEWTON's Construction mit Weglassung des kleinen Spiegels. Das größte dieser Spiegelteleskope in England, und wohl in der ganzen Welt, das HÄRSCHHEL's 40füßiger Reflector, wie gesagt, außer Gebrauch ist, wurde im Jahre 1812 in dem Kön. Observatorium zu Greenwich aufgestellt. Der große Spiegel hat 25 engl. Fuß Brennweite und 15 Zoll Durchmesser. Das ihn einschließende Rohr ist ein 12seitiges Prisma von Holz, und der dazu angebrachte Apparat, zur Aufstellung und zum Gebrauche desselben, ist eben so einfach als sinnreich und wird als ein Meisterstück der neuen Mechanik betrachtet.

P. Prismen-Teleskop.

Im Jahre 1812 zeigte zuerst BRÜGSTER¹, daß man durch die Combination zweier Prismen von derselben Materie eine ganz farblose Refraction erzeugen kann. Wenn man ein dreiseitiges Prisma so hält, daß die brechende Fläche derselben horizontal liegt, und wenn man dann durch dasselbe ein

¹ Treatise on new philosophical Instruments. Lond. 1813.

Fensterscheibe betrachtet, so wird man, indem man das Prisma um seine verticale Axe dreht, eine Stellung desselben finden, für welche die Scheibe in ihrer natürlichen Größe erscheint. Diese Stellung wird diejenige seyn, für welche die Lichtstrahlen unter demselben Winkel aus dem Prisma herauskommen, unter welchem sie in dasselbe gefahren sind. Dreht man dann weiter die brechende Fläche gegen das Fenster hin, wird sich die Scheibe in ihrer verticalen Richtung auszuweiten oder länger zu werden scheinen. Wenn man aber demselben Prisma die brechende Fläche in einer verticalen Stellung halt und wie zuvor dreht, so wird sich die Scheibe in horizontaler Richtung auszudehnen oder sie wird breiter zu werden scheinen. Verbindet man demnach zwei Prismen in den beiden erwähnten Lagen, so wird dadurch die Fensterscheibe und überhaupt jeder andere durch diese beiden Prismen betrachtete Gegenstand sowohl in Länge als auch in Breite ausgedehnt, er wird nach allen seinen Richtungen vergrößert erscheinen und wir werden gleichsam ein aus zwei Prismen zusammengesetztes Teleskop haben. Allein die Bilder in solchen Teleskops sind zugleich mit allen prismatischen Farben im Uebersusse versehen und das Instrument wird in diesem Zustande unbrauchbar seyn. Diesem Uebel zu begegnen ist es aber drei Mittel. I. Man kann die Prismen von einer andern Glasart nehmen, die alle gefärbten Strahlen bis auf den einzigen in sich aufnimmt, so daß man also bloß ein homogenes, einfarbiges Licht erhält, oder, was dasselbe ist, man kann zu den Prismen das gewöhnliche Glas nehmen, aber für eine Scheibe von jenem Glase vorstellen, welches alle anders gefärbte Strahlen absorbirt. II. Man kann, statt der gewöhnlichen Prismen, achromatische nehmen, und endlich III. man kann noch zwei andere, den beiden ersten ganz gleiche Prismen, aber in umgekehrten Lagen, neben jenes erste Paar stellen, und diese letzte Art möchte die beste in der Ausführung seyn.

Aus der Zeichnung erkennt man leicht die Construction des Prismen-Teleskops. AB und AC sind zwei Prismen von demselben Glasart, denselben brechenden Winkeln und mit senkrecht stehenden Brechungsflächen; ED und EF sind zwei andere, den ersten völlig ähnliche Prismen, auf dieselbe Weise gestellt, nur daß ihre Brechungsflächen horizontal sind. Von

Fig.
28.

dem Objecte M tritt ein Lichtstrahl Ma in das erste Prisma EF bei a und verläßt das zweite Prisma ED bei b , tritt das dritte Prisma AC bei c und verläßt das vierte Prisma AB bei d , um von da in das Auge O zu kommen. Durch diese vier Prismen betrachtete Gegenstand M wird durch den beiden Prismen EF und ED in horizontaler und durch den beiden Prismen AB und AC in verticaler Richtung vergrößert.

Die ersten dieser Instrumente hieß **DAVID BARWEN** ihr Erfinder, in Schottland ausführen, und sie wurden selbst unter dem Namen *Telescopes* verfertigt. Auch **BLAIR** in England verfertigte mehrere derselben. Später wurden von **AMICI** in Modena, der vielleicht selbst auf diese kam, in großer Vollkommenheit verfertigt. Die Brechungswinkel der vier Prismen sind nahe gleich 15 Grad. Uebrigens ist bei der Construction dieses Instruments die vollkommenste Gleichheit der vier Prismen nicht absolut nothwendig. Es genügt, wenn nur die beiden AB und DE unter sich und wenn auch AC und EF unter sich gleich sind, so man den noch übrig bleibenden Rest der Farben des Prisma's durch eine kleine Veränderung in der Lage des andern Prisma's leicht wegschaffen kann. Aus demselben Grunde ist es auch nicht nothwendig, daß alle vier Prismen von derselben Glasart genommen werden.

Q. **BLAIR's** und **BARLOW's** aplanatische Teleskope.

Die zuerst von dem großen **LEONH. EULER** angegebene Idee der mit Flüssigkeiten angefüllten Objective, die Gelegenheit zur Entdeckung der achromatischen Kernröhre gegeben nahm in den neuern Zeiten **ROBERT BARLOW** wieder in dem von **EULER** aufgestellten Sinne vor¹. Statt des von **EULER** vorgeschlagenen reinen Wassers nahm er Auflösungen von Salzen, durch welche die Farbenzerstreuung des Wassers beträchtlich vermehrt wird, so wie Oele, von welchen mehr wie das Steinöl oder das aus Steinkohlen und Bernstein gewonnene Oel, sich zu diesem Zwecke sehr angemessen

¹ Transactions of the Roy. Soc. of Edinburgh. T. II.

haben sollen, BLAIR nannte diese Objective *aplanatische*, durch sie, nach seiner Behauptung, in der That *alle* Farben hoben werden sollen, während man bei den gewöhnlichen achromatischen Fernröhren mit zwei oder drei Glaslinsen nur zwei äußersten Farben zu vereinigen sucht. BLAIR verfertigte im J. 1789 ein solches Fernrohr von 12 Zoll Brennweite und 2 Zoll Oeffnung, das 140mal vergrößerte und nach ROY'SON'S Zeugniß¹ ein gewöhnliches achromatisches Fernrohr von DOLLOND von 42 Zoll Brennweite übertroffen haben soll. Die aplanatischen Fernröhre wurden erst in den letzten Jahren von BARLOW weiter vervollkommenet, indem er die zweite concave Linse mit Schwefelalkohol (*Sulphuretum carboni-*, *Sulphuret of carbon*) füllte und sie überdiels in einer beträchtlichen Distanz von der ersten Linse stellte, während man beide Linsen, wie dieses bei den gewöhnlichen achromatischen Fernröhren geschieht, nahe in unmittelbare Berührung gebracht hatte. Diese Fernröhre von BARLOW sollen sich durch ihre verhältnißmäßig sehr kurze Brennweite und durch ihre große Oeffnung auszeichnen. BARLOW verfertigte ein solches aplanatisches Fernrohr von 6 Zoll Oeffnung und 7 Fuß Länge, dessen Wirkung von BREWSTER und BAILEY ungemein gepriesen wurde. Man hat diesen, mit Flüssigkeiten gefüllten Objectiven den Vorwurf gemacht, daß diese Flüssigkeiten bald verdunsteten oder durch Ansetzung von Krystallen u. s. w. verderben. Allein BAILEY sah ein von BLAIR schon vor 30 Jahren verfertigtes Objectiv dieser Art, das noch in ganz vollkommenem Zustande war. Auch soll nach BARLOW diese Flüssigkeit, wenn es erfordert wird, bald und leicht wieder durch eine neue ersetzt werden können. Größern Nachtheil man vielleicht, wie BRAUNHOFER sagte, von den Aenderungen dieser Flüssigkeiten zu befürchten, die durch die Temperatur erzeugt werden, da sie z. B. bei Sonnenbeobachtungen, wo sie den Strahlen dieses Gestirns ausgesetzt werden, in Wallungen gerathen, die den Beobachtungen sehr schädlich entgegenwirken. Daß der Schwefelalkohol unter den bisher bekannten Körpern die größte Farbenzerstreuung hat, bemerkte zuerst BREWSTER im Jahre 1813. Diese ist bei dieser Flüssigkeit gleich 0,077, während sie

¹ Edinburgh Journ. of Science. No. VIII.

beim Glase nur 0,027 und selbst beim Diamant nur 0,056. Nur Cassiaöl hat 0,089, also eine noch größere Kraft; dieses Oel ist aus andern Gründen zu Fernröhren nicht anwendbar, wie jener Alkohol. Die ungemaine Flüchtigkeit dieses Alkohols ist allerdings ein Hinderniß seiner Anwendung zu optischen Instrumenten, aber da wir Mittel haben, diese zu bekämpfen, so ist wohl kein Zweifel, daß Schwefelalkohol eine der wichtigsten Flüssigkeiten für Construction optischer Instrumente ist, die vielleicht erst nachwelt nach ihrem vollen Werthe erkennen wird¹.

Eines der vorzüglichsten dieser aplanatischen Fernröhre BARLOW's hat eine einfache Objectivlinse von Glas, die 78 Zoll Oeffnung und 78 Zoll Brennweite besitzt. In der Entfernung von 40 Zoll von dieser convexen Glaslinse stellte er eine concave mit Schwefelalkohol gefüllte Linse auf, deren Brennweite 59,8 Zoll hatte, so daß die auf die Glaslinse parallel einfallenden Strahlen, die nach der Brechung durch die Glaslinse gegen ihren Brennpunct convergiren, vor ihrer Vereinigung in diesem Brennpuncte von der concaven Alkohollinse aufgefangen werden und dadurch ihren Vereinigungspunct in der Entfernung von 104 Zoll von der Alkohollinse oder 144 Zoll (12 engl. Fuß) von der Glaslinse erhalten. Der Alkohol ist zwischen zwei Menisken enthalten, die mit eingeriebenen Glasringe sorgfältig geschlossen sind, und deren Krümmungshalbmesser der einen hohlen, gegen die gekehrte Fläche der Alkohollinse 144 und der der andern gegen die Glaslinse gerichteten Fläche 56,4 ist. Die Röhre, in welcher beide Linsen sich eingeschlossen befinden, hat 12 Fuß Länge und die kleinere Röhre für die Oculare hat 1 Fuß. Dieses Fernrohr vertrug eine Vergrößerung von 700 und zeigte die feinsten Doppelsterne des Verzeichnisses von SOUTH und HÄRSCHEL noch sehr deutlich. Mit der Vergrößerung von 120 erschien Venus schön weiß und scharf begrenzt, aber mit 360 zeigte sie schon einiges Farbige. Saturn mit 120maliger Vergrößerung gab einen sehr schönen Anblick, die Duplicität des Rings war schon deutlich erkennbar, aber mit 360maliger zeigte er sich noch viel deutlicher.

¹ HAEWATER in Edinburgh Phil. Trans. T. VIII. p. 285.

Achromatische Sonnentelkope mit einfachen Linsen.

John D'ALEMBERT hat gezeigt, daß man ein *achromatisches* Teleskop mit einer einfachen Objectivlinse und mit einer Ocularlinse construiren kann, wenn man nur die Glasarten von welchen man diese zwei Linsen nimmt, von verschiedener Brechbarkeit und Farbenzerstreuung auswählt. Zu diesem Zwecke hat er das Ocular concav und von einer viel stärkeren Dispersivkraft, als das Objectiv, zu nehmen vorgeschlagen. Allein die treffliche Idee blieb unausgeführt, weil damals die Körper in Beziehung auf ihre Dispersivkraft nicht hinlänglich kannte. Ja selbst in unsern Tagen hat diesen Vorschlag nur noch für Theaterperspective angewendet, es könnte aber eine Zeit kommen, wo man auf diese Vereinfachung der dioptrischen Fernröhre wieder mit größerem Nutzen zurückkommen wird, als man durch HÄSCHKE auf die Construction des Newtonianischen Teleskops gekommen ist. Dieser Weg des kleinen Spiegel weg, unsere Nachfolger werden vielleicht die zweite Objectivlinse weglassen und doch, bloß durch die Verschiedenheit der Glasart, vollkommen achromatische Fernröhre mit bloß zwei Linsen erbauen, die nicht mehr Licht absorbiren, als unsere gegenwärtigen sehr dicken Objectivlinsen und unsere vielfachen Oculare. BREWSTER hat zu diesem Zwecke einstweilen, allerdings nur wieder für Theaterperspective, folgende Construction vor, wobei die Objectivlinse von einer wenig und die Ocularlinse von einer stark farbenzerstreuenden Glasart genommen und zuvorzüglich die rothen Strahlen, als die schädlichsten, zu vermeiden werden sollen.

Objectivlinse von	Ocularlinse von	Vergrößerung.
Kronglas . . .	Flintglas . . .	14
Wasser . . .	Cassiaöl . . .	2
Bergkrystall . .	Flintglas . . .	2
Bergkrystall . .	Anisöl . . .	3
Kronglas . . .	Cassiaöl . . .	3
Bergkrystall . .	Cassiaöl . . .	6

Wenn man aber ein Teleskop bloß für sehr stark beleuchtete Gegenstände, z. B. bloß für die Sonne brauchen will,

so läßt sich noch eine andere sehr wesentliche Vereinfachung anbringen. Man kann nämlich die einfache Objectivlinse aus irgend einer willkürlichen Glasart machen, aber dafür das Ocular oder eine der Ocularlinsen aus einer solchen Glasart nehmen, die nur homogenes Licht von einer bestimmten Farbe durchläßt. Selbst ein Planglas der letzten Art, vor dem Instrument gestellt, wird schon zu demselben Zweck führen können. Am vortheilhaftesten wird man durch dieses Mittel die Farben, bis auf die rothe, absorbiren lassen, wozu man kanntlich mehr als ein Mittel hat. Das Objectiv wird, wenn es einfach ist, noch der sphärischen Abweichung unterworfen seyn; aber wenn man die Krümmungsradien dieses Objectivs gehörig gewählt hat, so wird man, da es sich bei einem solchen Instrumente nur um Beobachtungen der so stark leuchtenden Sonne handelt, schon mit einer kleinen Oeffnung des Objectivs sich begnügen können, ohne der Helligkeit desselben dadurch Eintrag zu thun. Für geringe Oeffnungen aber, wie man aus dem Vorhergehenden weiß, auch die sphärische Abweichung immer nur gering. Wenn ein solches Instrument von größerer Brennweite mit Umsicht und Geschicklichkeit ausgeführt wird, so wird man, wie BARWSTEN mit demselben mehr in der Sonne sehn, als man bisher mit den besten Fernröhren gesehen hat. Wenn wir einen festen oder flüssigen Körper finden könnten, welcher alle Farben des Spectrums, nur die gelbe nicht, vollkommen absorbirt, dürfte ein Teleskop dieser Art auch für Tagbeobachtungen und selbst für alle astronomische Zwecke auf eine ganz zügliche Weise geeignet erscheinen. Sollte dereinst die Herstellung der Linsen oder Spiegel eine parabolische oder hyperbolische Fläche genau zu geben, erfunden werden, so werden alle diese hindernden Rücksichten, die aus der sphärischen Abweichung entstehen, mit einem Male entfernt werden und unsere Kunst, optische astronomische Instrumente zu verfertigen, würde einen sehr großen Schritt zu ihrer Vollkommenheit zurücklegen.

Selbst wenn man sich bloß des rothen Lichts bedienen will, könnte man die optischen Instrumente, vorzüglich die zur Astronomie bestimmten, auf eine sehr einfache Weise bedeutend vervollkommen. Wenn z. B. die rothen Strahlen den zehnten Theil der gesamten weißen Strahlen bilden

erfte man nur die Fläche des Objectivs zehnmal größer
n, um wieder dieselbe Helligkeit zu erhalten. Dadurch
zwar die sphärische Abweichung allerdings bedeutend ver-
rt werden, aber wenn man bedenkt, daß diese sphärische
ichung zu der, die von der Farbenzerstreuung entsteht, sich
wie 1 zu 1200 verhält, so wird man in der Vergrößer-
des Objectivs ziemlich weit gehn können, ohne der
eit des Bildes bedeutenden Abbruch zu thun. Bei un-
gewöhnlichen Fernröhren wird man ohne Zweifel schon
Vorthelle erlangen, wenn man bei ihnen solche gefärbte
r anwendet, die auch nur die äußersten rothen Farben
spectrums absorbiren, wenn sie auch nicht ein vollkom-
farbenloses oder homogenes (gleichfarbiges) Bild erzeu-

Diese Bemerkung könnte für die Besitzer (und ihre
ist nicht gering) solcher achromatischen Fernröhre sehr
ich werden, die zu den mittelmäßigen gehören, und mit
n sie doch, ohne großen Kostenaufwand, weiter gehen
en, als sie bisher im Stande waren.

Bei vielen dieser letzterwähnten Fernröhre hebt die Flint-
se die Farbenzerstreuung der Kronglaslinse nicht ganz
oder, was ebenso oft geschieht, sie hebt diese Zerstreuung
als auf, wodurch die Bilder wieder im farbigen Saume
einen. Ueberhaupt zeigen alle achromatische Fernröhre,
as Kron- und Flintglas gemacht sind, die sogenannten
dären Farben, nämlich die weingelbe und die grünliche
, die den Rand der Bilder mehr oder weniger umgeben.
hon diese Randfarben bei einem nur einigermaßen guten
röhre sehr fein und leicht aufgetragen erscheinen, so ist
och besser, sie gänzlich zu entfernen, und das kann sehr
t durch solche Gläser geschehn, welche diese Farben
biren, ohne der Intensität des Lichts bedeutend Eintrag
un. Die dazu geeigneten Glasarten wird man offenbar
ichersten durch Experimente finden, da jene secundären
n selbst wieder bei verschiedenen Fernröhren verschie-
sind, indem sie von der Natur der Glasart abhängen, die
zu den beiden Linsen genommen hat.

3. Absorption des Lichts durch Reflexion und durch Refraction.

Wenn das Licht von der Oberfläche eines Körpers rückgeworfen wird, oder wenn es, nachdem es einen durchsichtigen Körper durchdrungen hat, auf der andern Seite denselben den Körper wieder verläßt oder gebrochen wird, geht in beiden Fällen ein Theil des auf den Körper gelangten Lichtes verloren oder es wird absorbirt. Da aber jeder Verlust des Lichtes als ein Schaden für das optische Instrument betrachtet werden muß, so läßt sich die schon oft aufgeworfene Frage, ob man die dioptrischen oder die catoptrischen Instrumente vorziehen, ob man diese oder jene zu vervollkommen streben soll, wenigstens in einer allgemeinen Beziehung, auch so stellen: *Geht unter übrigens gleich Umständen bei der Refraction oder bei der Reflexion Licht verloren?*

Um diese für die optischen Instrumente höchst wichtige Frage zu beantworten, muß man zuerst die Absorption näher kennen lernen. Bekanntlich absorbiren selbst durchsichtige Körper, wie Wasser, Luft u. s. w., wenn sie sehr dicke Schichten bilden, einen großen Theil des Lichts. Darum sehen wir auf den Gipfeln hoher Berge das Licht der Sterne so viel heller und darum sehen wir die hellsten Körper, wenn sie am Grunde eines tiefen Ozeans liegen, gar nicht mehr. Die absorbirende Kraft des Lichtes zeigt sich uns im Großen an den gefärbten Wolken, die den morgendlichen oder abendlichen Himmel schmücken, und im Kleinen das des Wassers sieht man am besten unter der Taucherlupe, wo selbst die Sonne am Mittag in einer dunkelrothen Farbe erscheint. In diesen beiden Fällen werden nur gewisse Strahlen des Spectrums vorzugsweise absorbirt, und zwar in den genannten Beispielen alle bis auf die rothe, die allein durch die Wolken und hier zu dem Auge des Tauchers den Weg findet. Unter allen uns bekannten Körpern absorbirt die Holzkohle das meiste Licht, derselbe Körper aber ist zu einem hohen Grade durchsichtig, wenn er in seinem verdünnten Zustande als Gas oder wenn er krystallisirt als Diamant auftritt. Ebenso sind die meisten Metalle im Zustande der Auflösung durchsichtig, feine Gold- und Silberlösungen.

das Licht in grosser Menge durch sich gehen, und die erscheinen dabei in einem schönen grünlichen, die zweitem einem blauen Lichte.

Ueber die eigentliche Ursache dieser Absorption ist man nicht im Klaren. Man hat geglaubt, dass die Lichttheile von den Elementen des absorbirenden Körpers nach Richtungen reflectirt, oder auch, dass sie durch die in den Elementen wohnenden Kräfte zurückgestossen und dann diesen Körpern selbst in eine Art von Assimilation gesetzt werden. Allein dann müssten stark absorbirende Körper wie die Holzkohle, wenn sie längere Zeit einem starken Lichte, z. B. dem der Sonne, ausgesetzt werden, eine Art von Phosphorescenz annehmen oder doch in einer weissen Farbe bleiben. Da aber im Gegentheile alles Licht, welches in den Körper dringt, nie mehr sichtbar wird, so scheint es, dass das Licht von den Elementen des Körpers aufgehalten und unterdrückt wird und dann in der Form einer imponderablen Materie in dem Körper verbleibt.

Es ist nicht unwahrscheinlich, dass diese Körper, welche Licht stark absorbiren, an ihrer Oberfläche aus einer grossen Anzahl von dünnen Blättern bestehn. Wenn z. B. die erste dieser dünnen Schichten die Kraft besitzt, von dem auf sie fallenden Lichte den 10. Theil, also z. B. 100 von 1000 Strahlen zu absorbiren, so werden $\frac{9}{10}$ des ursprünglichen Lichts, oder 900 Strahlen auf die zweite Schicht fallen, diese absorbirt wieder den 10. Theil derselben oder 90 Strahlen, so dass also nur 810 auf die dritte Schicht fallen werden, u. s. w. Daraus folgt, dass die Quantität des von dem Körper durchgeschickten Lichts durch eine gegebene Anzahl von Schichten gleich ist dem durch eine Schicht durchgeschickten Lichte erhoben auf eine Potenz, deren Exponent die Anzahl dieser Schichten ist. Werden also durch eine Schicht 1000 Strahlen durchgeschickt, so werden durch drei Schichten

$$\left(\frac{9}{10}\right)^3 = \frac{729}{1000}$$

es werden 729 Strahlen von 1000 durchgeschickt werden und die Menge der absorbirten Strahlen wird 271 seyn. Mit andern Worten: die durchgelassene Lichtmenge vermindert sich in geometrischer Progression, während die Dicke der Schichten in arithmetischer zunimmt. Nimmt man daher die Einheit für die Menge der einfallenden Strahlen und x für die Men-

ge derjenigen Strahlen, welche übrig bleiben, nach der Einheit des Wegs durchlaufen ist, so ist für den zurückgelegten Weg t die übrigbleibende Lichtmenge gleich x^t . x offenbar ein echter Bruch oder kleiner als die Eins. Bezeichnet daher a die Anzahl der rothen Strahlen in einem weissen Lichtstrahl, a' die der orangefarbenen, a'' der gelben Strahlen u. s. w., so wird der durchgelassene Strahl, nachdem er die Tiefe t erreicht hat, durch

$$a \cdot x^t + a' \cdot x'^t + a'' \cdot x''^t + \dots$$

ausgedrückt werden, wo jedes Glied die Intensität des entsprechenden gefärbten Strahls giebt und wo die Intensität des weissen Strahls gleich $a + a' + a'' + \dots$ ist; daraus ist ersichtlich, dass eine vollständige Absorption des Lichts streng genommen bei keiner endlichen Dicke der Schichten stattfinden kann und dass, wenn x für einen Strahl sehr klein ist, durch eine mässige Dicke den Bruch x^t auf eine ganz unmerkliche Grösse herabbringen wird. Wenn z. B. eine Glasplatte der Dicke eines Zehntel Zolls nur ein Zehntel der auf sie fallenden Strahlen absorbiert, so wird eine Platte von 10 Zoll Dicke nur

$$\left(\frac{9}{10}\right)^{10}$$

oder sie wird nur 304 von 1000 Strahlen durchlassen, während eine 10 Zoll dicke Platte nur

$$\left(\frac{9}{10}\right)^{100} = 0,0000266,$$

das heisst, von 100000 Strahlen nur noch 3 durchlassen, so dass daher die letzte Platte für unsere Sinne schon eine völlig undurchsichtige zu halten ist.

Wir haben in dem Vorhergehenden die einzelnen Farben unterschieden. In der That ist auch bei allen Körpern die Absorption der rothen Strahlen z. B. eine ganz andere, als die der blauen oder gelben u. s. w. Gewisse Wolken absorbiren z. B. die blauen Strahlen und werfen nur die rothen zurück, während andere wieder, wie es scheint, alle Farben in gleichem Masse absorbiren und also auch reflectiren, da man durch solche Wolken die Sonne und den Mond ganz in weisser Farbe sieht. Verdünnte Tinte z. B. ist ein solcher Körper, der alle Farben in gleichem Masse verschlingt, und W. HANSEN hat sie deshalb angewendet, um durch sie ein ganz weisses Sonnenbild zu erhalten. Dasselbe thut unter den harten Körpern der Obsidian.

Alle eigentlich gefärbten Körper, feste sowohl als flüssige, sind auf verschiedene Farben auch verschieden. In der That sind sie ja auch nur deshalb gefärbte Körper, weil sie farbigen Strahlen des Lichts auf verschiedene Weise in sich aufnehmen. Wie aber auch die Farbe eines Mittels beschaffen seyn mag, so läßt es doch alle Strahlen hindurch, wenn die Dicke desselben unendlich klein ist. Denn ist $t = 0$, wird x^t gleich 1 seyn, wie auch x beschaffen seyn mag. Sind also alle dünnen Glasblasen und Glasplatten, wenn sie aus gefärbtem Glase geformt worden sind, farblos, und das gleiche gilt auch von dem Dampfe der gefärbten Flüssigkeiten. Wenn hingegen das Mittel auch nur in geringem Grade einen Strahlen leichter durchgehen läßt, als andere, so kann das Mittel so dick gemacht werden, daß es jede beliebige Absorption erhält; denn ist x auch nur ein wenig kleiner als Einheit und finden zwischen den Werthen von x für verschiedene Strahlen auch nur sehr geringe Unterschiede statt, kann man durch die Vergrößerung von t , das heißt, durch die Vergrößerung der Dicke des Körpers die Größe x^t so klein machen als man will. Bei sehr dunkel gefärbten Mitteln sind alle Werthe von x , x' , x'' sehr klein. Waren aber alle genau gleich groß, so würde das Mittel bloß das Licht aufhalten, ohne den hindurchgehenden Strahl zu ändern. Körper dieser Art sind uns bis jetzt noch unbekannt.

Ohne diesen interessanten Gegenstand hier weiter zu verfolgen, wollen wir nur zusehn, ob diese Absorption des Lichts bei dioptrischen oder bei katoptrischen Fernröhren, alles das gleiche gesetzt, größer ist. Der jüngere HERSCHEL ist, so weit wir wenigstens früher, der Ansicht, daß Metallspiegel ihrem höchst polirten Zustande nur den dritten Theil des einfallenden Lichts absorbiren, wonach dann den Spiegelteleskopen ein sehr großer Vortheil über die Fernröhre mit Linzen eingeräumt werden müßte. Auch sind, nach dem ausgezeichneten Beobachter, unsere Refractoren den Spiegelteleskopen erst dann gleich zu achten, wenn die Oeffnung des Objectivs bei den ersten gleich 0,85 der Oeffnung der Spiegel bei den zweiten ist, so daß z. B. seinem berühmten Reflector mit einem Spiegel von 18 Zoll im Durchmesser ein Refractor erst dann gleichgesetzt werden könnte,

wenn die Oeffnung oder der Durchmesser des Objectivs bei den letztern 18mal 0,85 oder $15\frac{3}{10}$ Zoll betrüge, eine Größe, die noch keine unserer Objectivlinsen erreicht hat. Das oben erwähnte Riesenteleskop von HERSCHEL, dessen Länge 40 Fuß beträgt, hat einen Spiegel von 48 Zoll im Durchmesser. Ein dioptrisches Fernrohr müßte daher eine Objectivlinse von 48mal 0,85 oder von 40,8 Zoll, das heißt, von 3 Fuß $4\frac{1}{2}$ Zoll haben, um nach jener Schätzung dem 40füßigen Spiegelteleskope gleich zu kommen. Es ist aber nicht wahrscheinlich, daß wir je so große Glaslinsen erhalten werden, da, die große homogene Masse selbst abgerechnet, die Schwierigkeiten der Gestaltgebung einer solchen Linse mit ihrer Größe in einem solchen Verhältnisse wachsen, welches das der Potenz des Durchmessers dieser Linsen weit übersteigt. Allein die Sache scheint sich nicht so zu verhalten, und FARADAY lief sich durch jene Behauptungen nicht irre machen, sondern fuhr vielmehr fort, die dioptrischen Fernrohre weiter zu vervollkommen, denen er die Spiegelteleskope sehr vorzuziehen zu müssen glaubte. Er behauptete nämlich, daß ein Spiegel von dem auf sie fallenden Lichte viel mehr absorbiren, als bei dem Durchgange desselben durch Objectivlinsen von Glas verloren geht. Es ist mir unbekannt, ob FARADAY darüber eigene, concludente Beobachtungen angestellt hat, aber seine Ansicht wurde vollkommen durch diejenigen sehr umständlichen, Beobachtungen bestätigt, die später POTTER angestellt hat. Nach diesen Beobachtungen gehen bei der Reflexion von metallnen Spiegeln von jeden 100 Strahlen also beinahe die Hälfte (nicht, wie oben gesagt wurde, ein Drittel), verloren, und dieses zwar, wenn sie auf ebenen Spiegeln unter 45 Graden auffallen. Dazu kommt noch die Unvollkommenheit der Reflexion, die von der nicht vollkommen glatten Oberfläche selbst der bestpolirten Spiegel abhängt, und die, nach demselben Beobachter, das auf die Spiegel fallende Licht fünf- bis sechsmal mehr nach allen Richtungen streut, als dieses bei der Refraction durch Glaslinsen der Fall ist. Würden diese Unvollkommenheiten der Reflexion und Refraction bei Spiegeln und Linsen nahe von derselben Art seyn, so würde das Herschel'sche Teleskop, dessen Spiegel

1 Edinburgh Journ. of Science. N. VI. p. 283.

II Durchmesser hat, zu dem größten Refractor FRAUENHOFER'S, dessen Objectiv 9 Zoll im Durchmesser beträgt, sich verhalten wie 48^2 zu 9^2 oder wie 28 zu 1. Allein die Beobachtungen STRAUVE'S in Dorpat, besonders die an den feinsten Doppelsternen, zeigen, daß er mit seinem Refractor von JENNA fast alles das sehn kann, was HARSCHKE mit den großen Reflectoren gesehn hat. Wenigstens gilt dieses von den doppelten und vielfachen Sternen; ob es auch von denselben lichtschwächeren Sternhaufen und Nebeln gilt, wird die Folge lehren.

T. Prüfung der Teleskope.

Das beste und sicherste Mittel, Instrumente dieser Art auf die Beziehung auf ihre Leistungen zu prüfen, ist unmittelbare Vergleichung desselben Gegenstandes, unter denselben Verhältnissen und wo möglich zu gleicher Zeit, mit verschiedenen Instrumenten. Wenn ein solches Instrument auf den Namen eines vorzüglichen gerechten Anspruch machen soll, so muß das Bild, welches die Objectivlinse oder der Objectivspiegel von den durch dasselbe betrachteten Gegenständen im Brennpuncte bildet, so beschaffen seyn, daß es alle Strahlen, die von einem bestimmten Puncte des Gegenstandes kommen, bei diesem Bilde wieder in einen einzigen Punct vereinigt, und daß diese einzelnen Puncte, ohne auf einander zu wirken, unter sich durchaus dieselben Verhältnisse ihrer Lagen behalten, welche sie in dem beobachteten Gegenstande selbst haben. Sind diese Lagen im Bilde in einem andern Verhältnisse, als in dem äußern Gegenstande, so wird das Bild verkehrt oder verzerrt erscheinen, und fallen mehrere Puncte, die im Gegenstande getrennt sind, im Bilde zusammen, oder entstehen endlich, wegen der Farbenzerstreuung, von einem Puncte des Gegenstandes mehrere Bilder, so wird dadurch das ganze Bild undeutlich, schlecht begrenzt und verworren erscheinen, und dieses desto mehr, je stärker das Ocular jenes Teleskops vergrößert, so daß man mit einem solchen Fernrohre bei schwach vergrößernden Oculare wohl noch erträglich, bei einer starken Vergrößerung aber nur sehr undeutlich sehn kann. Die Reinheit des Bildes im Brennpuncte des Objectivs

oder die eigentliche Güte des Fernrohrs hängt nämlich theilweise nur eben von diesem *Objective* ab, daher auch dieses allein den Werth und die oft so bedeutenden Kosten des Fernrohrs bestimmt. Das Ocular aber soll bloß das vom Objectiv erzeugte Bild vergrößern, und dieses kann ohne Kunst, Mühe und Kosten selbst durch eine einfache Linse geschehn, obgleich hiermit nicht gesagt werden soll, daß Oculare als ein unwesentlicher Theil dieser optischen Elemente zu betrachten seyen, da sie, wenn sie fehlerhaft construirt sind, dem Bilde, also auch dem Eindrücke desselben im Auge des Beobachters schaden, und da sie, die bloß zur Vergrößerung dieses Bildes bestimmt sind, auch alle die Fehler vergrößern, die durch eine unrichtige Construction des Objectivs in dieses Bild gekommen sind. Welches bessere Mittel könnte man aber wohl wünschen, um zu entscheiden, ob das Objectiv eines Fernrohrs auch in der That alle von verschiedenen Punkten eines Gegenstandes kommenden Strahlen wieder genau in ebenso viele scharf begrenzte Punkte vereinigt, als eben die Doppelsterne, von welchen am Schluß des letzten Absatzes (S) die Rede war. Es ist bekannt, daß alle Fixsterne in unsern Fernrohren nur als ebenso viele theilbare Punkte, ohne alle scheinbare Durchmesser, gesehen werden. Zwar sieht man sie nur zu oft auch noch als abgrenzbare Scheibchen von nicht immer kreisförmiger, sondern meistens unregelmäßiger Gestalt, mit mehr oder weniger Strahlen umgeben, etwa so, wie man selbst mit freiem Auge die vergrößerten Sterne oder auch die Flamme eines entfernten Leuchters oder eine Straßenlaterne zu sehn pflegt. Aber diese Strahlen sind eben nichts, als eigentliche Fehler, die ihren Grund theilweise in der unrichtigen Construction der gewöhnlichen Fernrohre, zum Theil aber auch in einer Aberration unseres eigenen Auges haben. Ein richtig construirtes Fernrohr soll von allen diesen parasitischen Strahlen vollkommen frei seyn, und jeden, auch den hellsten Fixstern nur als einen Punkt ohne merklichen Durchmesser zeigen. Ob dies geschieht, wird aber am besten durch Betrachtung der Doppelsterne, besonders der sehr nahe bei einander stehenden, bei diesen hellglänzenden, auf dem dunklen Hintergrunde des Himmels leuchtenden Punkten zeigen. Wenn nämlich das Fernrohr das oben erwähnte parasitische Licht nicht gänzlich aufzuheben im Stande

werden besonders diejenigen Doppelsterne, von welchen das eine oder auch beide von bedeutender Gröfse und Helligkeit sind, nicht mehr als zwei rein getrennte, sondern sie erscheinen vielmehr als ein einziger, etwas in die Länge gezogener Stern erscheinen und ihre Duplicität wird nicht mehr hervortreten. Aber auch diejenigen Doppelsterne, die aus sehr feinen, aber sehr nahe bei einander stehenden, Sternen bestehen, werden in einem minder vollkommenen Rohre nicht mehr als doppelt, oder auch wohl gar nicht gesehen, so dafs man also auf diese Weise nicht nur von der richtigen Gestalt seiner Objectivlinse sich überzeugen, sondern auch von der *Sehkraft* oder, wie sie Herr Herschel zu nennen pflegt, von der *raumdurchdringenden Kraft* des Fernrohrs ein bestimmtes Mafs erhalten kann, nach welchem man mehrere dieser Instrumente schicklich unter einander zu vergleichen vermag. Wenn ich sage, dafs ich mit einem Fernrohr bei einer bestimmten Vergröfserung, wahrlich einer sternhellen Nacht, ohne Mond und unter günstigen Verhältnissen diese oder jene feinen Doppelsterne deutlich und unvermischt gesehn habe, so gebe ich dadurch jedem Andern ein gutes Mittel, zu entscheiden, ob sein Fernrohr wenigstens so gut ist, als jenes. Zu diesem Zwecke folgen hier mehrere dieser Doppelsterne, die sowohl für schwächere als auch für stärkere Fernröhre als Prüfungsmittel vortheilhaft benutzt werden können.

Sehr leicht und schon durch gewöhnliche achromatische Fernröhre von etwa 2 Fufs Brennweite und 2 Zoll Oeffnung erkennbare Doppelsterne sind:

Antares majoris.	AR = 13 ^h 17',	P = 34° 9',	Δ = 14'',	Gröfse III und IV
Andromedae	1 53	.. 48 30	.. 11	.. III und V
Aspentiis	18 48	.. 86 2	.. 22	.. IV und IV
Arculis	16 0	.. 72 29	.. 31	.. V und VI
Arctis	18 39	.. 52 36	.. 44	.. III und IV

AR die Rectascension, P die Poldistanz, Δ die Entfernung der beiden Sterne und die römischen Zahlen ihre scheinbare Gröfse bezeichnen. Stärkere Fernröhre, etwa von 4 Fufs Brennweite und 3½ Zoll Oeffnung, fordern folgende Sterne:

Castor	AR = 7 ^h 23', P = 57°45', Δ = 5'', Größe III m
π Bootis	14 32 72 49 7 V m
ϵ Trianguli	2 2 60 31 4 V m
ζ Cancri	8 2 71 50 6 V m
γ Virginis	12 33 90 29 3 III m
α Ursae minoris	1 0 1 37 19 II m

Der letzte dieser Sterne ist der *Polarstern*, und sein Licht ist nur deshalb schwerer zu sehen, weil er so klein ist. *Virginis* aber fordert ein besseres Rohr, weil die zwei Sterne zwar beide groß, aber auch einander sehr nahe sind, so dass sie in mittelmäßigen Fernröhren beide nur als ein einziger starrer Stern erscheinen. Fernröhre der besten Art endlich, die für die folgenden Doppelsterne erfordert:

η Herculis . .	AR = 16 ^h 37', P = 50°45', Δ = 2'', Größe IV m
δ Geminorum	7 9 67 43 7 III m
ϵ Bootis	14 37 62 11 4 III m
ζ Bootis	14 33 75 31 2 VI m
ω Leonis	9 19 80 18 2 VI m
β Orionis	5 6 98 25 9 I m
η Pleiadum	3 39 66 30 2 V m
η Coronae	15 16 69 4 1 V m
γ Coronae	15 35 63 8 2 IV m
σ Coronae	16 8 55 40 1 V m

Als besonders feine endlich und nur durch die vorzüglichsten Fernröhre sichtbare Doppelsterne können die zwei folgenden gelten:

bei β Capricorni	AR = 20 ^h 11', P = 105°19', Δ = 3'', Größe XVII m
β Equulei	21 14 83 54 2 XIV m

Bei dem letzten, β Equulei, ist der Begleiter des größten Sterns selbst wieder doppelt. Ein Fernrohr oder Spiegelteleskop, welches die beiden letzten Doppelsterne noch deutlich zeigt, ist nach Hraschnitz's d. J. Urtheile schon zu den schwierigsten Untersuchungen geeignet und kein Fernrohr soll die Satelliten des Uranus zeigen, welches diese Prüfung besteht.

U. Preise dieser Instrumente.

Dass die Kosten solcher Spiegelteleskope von 20 Fuß Brennweite sehr bedeutend sind, darf hier nicht erwähnt werden¹. Aus Mangel aber eines umständlichen

¹ In der folgenden Abtheilung (V) wird man die vorzüglichsten Gregor. Teleskope sammt ihren Preisen finden.

Preise solcher Instrumente sammt den Preisen, für welche
 von den englischen Künstlern gefertigt werden, gebe
 hier die Preise der bei uns gewöhnlicheren dioptrischen
 Instrumente verschiedner Art. Das bereits oben erwähnte
 Lohse'sche Fernrohr in Dorpat (ein ihm an Größe ganz
 gleiches ist nun auch in der k. Sternwarte zu Berlin aufge-
 stellt) kostete nahe an 10500 Gulden Augsburg. Cour. Von dem-
 selben Künstler kostet ein montirtes Fernrohr mit Horizontal-
 Verticalbewegung

72 Zoll Brennweite und 4½ Par. Zoll Oeffnung ..	1060 fl.
69 — — — — — 4 — — — — —	870
48 — — — — — 3 — — — — —	350

die Doppellinse des Objectivs, in einen einfachen me-
 tallenen Ring gefaßt, ohne Röhre, Oculare und Pedestal, ko-
 stet bei demselben Künstler

Oeffnung im Durchmesser	Gulden
1 Zoll — — — —	10
2 — — — —	36
3 — — — —	125
4 — — — —	300
5 — — — —	580
5½ — — — —	770
6 — — — —	1000

Man sieht daraus, daß bei den stärkern Fernröhren bloß diese
 Doppellinse des Objectivs es ist, welche die hohen Preise
 der Instrumente erzeugt. Die Wirkung eines solchen Fern-
 rohrs wächst im Allgemeinen, wie der Durchmesser dieses Ob-
 jectivs, die Lichtstärke oder die Helligkeit aber, unter welcher
 der Gegenstand durch dasselbe gesehn wird, wie das Quadrat
 des Durchmessers, so daß also von den beiden äußersten
 Instrumenten der letzten Tabelle, deren erstes eine Oeffnung
 1 und deren letztes eine Oeffnung von 6 Zoll hat, die Wir-
 kung des zweiten, in Beziehung auf die Helligkeit, 36mal
 stärker ist, als die des ersten. Wir lassen hier noch die vor-
 züglichsten Fernröhre mit ihren Preisen folgen, wie sie jetzt
 in dem Atelier des berühmten Optikers PLOSSL in Wien ver-
 fertigt werden.

Theaterperspective.

Oeffnung 15 Wien. Lin., Vergrößerung 3, Preis 7 9
 18 — — 2 Oculare, — 3 und 6 — 18

Feldstecher.

Oeffnung 12 Lin., Ocul. 3, Vergröfz. 4, 8 und 12, Preis 15
 19 — — 4 — 4, 8, 13 und 20 — 3

Zugfernrohre.

Oeffnung 12 Lin., Brennweite 9, Länge 14 Zoll, Preis 18
 16 — — — 16 — 24 — — 24
 19 — — — 20 — 30 — — 30
 24 — — — 25 — 36 — — 36

Achromatische, astronomische Fernrohre.

Länge 34 Zoll, Oeffnung 25 Lin., Brennweite 25 Zoll,
 Oculare: ein irdisches mit Vergröfz. 34,
 2 astron. mit Vergrößerung 45 und 75,
 sammt Dreifuß und Kasten 10

Länge 45 Zoll, Oeffnung 32 Lin., Brennweite 36 Zoll,
 Oculare: ein irdisches mit Vergröfz. 48,
 3 astron. mit Vergröfz. 55, 85 und 127,
 sammt Dreifuß und Kasten 20

Länge 52 Zoll, Oeffnung 36 Lin., Brennweite 42 Zoll,
 Oculare: 2 irdische mit Vergröfz. 48 und 70,
 4 astronomische — — 50, 80, 110 und 140,
 sammt Pyramidalstativ 32

Oeffnung 40 Linien, Brennweite 46 Zoll,
 Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 50 und 80,
 4 astronomische — — 56, 85, 125 und 160,
 sammt Pyramidalstativ 49

Oeffnung 44 Linien, Brennweite 54 Zoll,
 Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 55 und 90,
 5 astronomische — — 50, 80, 110, 180 und 240,
 sammt Pyramidalstativ 60

Oeffnung 48 Linien, Brennweite 60 Zoll,
 Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 60 und 100,
 5 astronomische — — 60, 90, 130, 180 und 270,
 mit Pyramidalstativ 80

Dialytische Standfernrohre.

- 28 Zoll, Oeffnung 26 Lin., Brennweite 22 Zoll,
Oculare: 2 irdische mit Vergröfß. 40 und 60,
2 astronomische — — 45 und 70,
sammt Dreifuß und Kasten 140 fl.
- 35 Zoll, Oeffnung 33 Lin., Brennweite 29 Zoll,
Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 53 und 70,
3 astronomische — — 45, 72 und 105,
sammt Dreifuß und Kasten 230 fl.
- 40 Zoll, Oeffnung 37 Lin., Brennweite 34 Zoll,
Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 56 und 80,
4 astronomische — — 50, 80, 110 und 135,
sammt Dreifuß und Kasten 310 fl.
- 44 Zoll, Oeffnung 41 Lin., Brennweite 38 Zoll,
Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 60 und 90,
4 astronomische — — 55, 80, 120 und 160,
mit Pyramidalstativ 430 fl.
- 48 Zoll, Oeffnung 45 Lin., Brennweite 42 Zoll,
Oculare: 2 irdische mit Vergrößerung 65 und 100,
5 astronomische — 55, 80, 120, 160 und 230,
mit Pyramidalstativ 570 fl.
- 51 Zoll, Oeffnung 48 Lin., Brennweite 45 Zoll,
Oculare; 2 irdische mit Vergrößerung 65 und 110,
5 astronomische — 60, 90, 130, 180 und 270,
mit Pyramidalstativ 760 fl.

Die einfachen, bloß roh gegossenen und weder ge-
liffenen noch polirten Glasplatten bieten immer größere
wierigkeiten dar und fordern daher auch immer höhere
se, je größer sie selbst sind, da es ungemein schwer halt,
utende Glastafeln dieser Art von ganz homogener Masse,
e Wolken und Streifen, zu erhalten; besonders beim Flint-
e, wo die starke Beimischung von Blei jene Gleichförmig-
der Masse, die zu einem guten Fernrohre unentbehrlich
so leicht stört. Die folgende kleine Tafel giebt von
schnell steigenden Preisen dieser noch ganz rohen Flint-
Kronglasstücke eine Uebersicht:

urchmesser der Scheibe	Kronglas	Flintglas	Zusammen
4 Zoll	30 fl.	56 fl.	86 fl.
6 —	117 -	232 -	349 -
8 —	274 -	980 -	1254 -

Durchmesser der Scheibe	Kronglas	Flintglas	Zusam.
10 Zoll	544 fl.	1680 fl.	2224
12 —	1000 —	2880 —	3880

Wegen der Schwierigkeit, größere, vollkommen homogene Scheiben von Flintglas zu erhalten, mußten sich selbst die Engländer bisher mit kleinern Objectiven begnügen. Ihre besten Objectivlinsen haben nicht über $4\frac{1}{2}$ bis 5 engl. Zoll Durchmesser. Sie sind in dieser Beziehung vom Ausländischen bedeutend übertroffen worden. GUINAND, ein Landmann in der Schweiz, und FRAUNHOFER in München haben bereits mehrere viel größere Glasstücke von vollkommener Gleichheit der Oberfläche geliefert. FRAUNHOFER vollendete kurz vor seinem Tode zwei Fernröhre, deren Objective eine Oeffnung von 12 Zoll (engl.) im Durchmesser haben. Sein Nachfolger hat eins von 12 Zoll Oeffnung angefertigt, dessen Objective noch von Fraunhofer seyn soll, und derselbe hat jetzt, in der Sternwarte unweit Petersburg, noch größere zugesagt. FRAUNHOFER versicherte in den letzten Jahren seines Lebens, daß er nicht anstehe, Objective von 18 Zoll Durchmesser zu liefern. Das eine jener zwei Fernröhre von 9,9 Zoll Oeffnung ist an die Sternwarte zu Dorpat und das zweite ist in Berlin gekommen. Die Brennweite des Objectivs ist 6 Fuß und die dabei angebrachten astronomischen Oculare geben eine Vergrößerung bis 600 mit einem Durchmesser des Gesichtsfeldes von 2,3 Minuten. LANKOWSKI, ein Optiker in Warschau, hat in den letzten Jahren zwei von GUINAND erhaltene Glasscheiben zu Objectivlinsen bearbeitet, die eine zu 12 und die andere zu 13 Zoll im Durchmesser. Das aus der ersten gemachte Fernrohr sollte auf der Sternwarte in Paris aufgestellt werden, aber JAMES SOUTH aus London kaufte beide Fernröhre für die Sternwarte in Kensington.

Von den vorzüglichsten der bisher erhaltenen Spiegelteleskope werden wir in der folgenden Abtheilung reden.

V. Geschichte der Spiegelteleskope.

Nach KLÜTZEL'S Angabe¹ findet sich die erste Idee von einem Spiegelteleskope in einem Buche des Pater ZUCCHARI, aus dem 17ten Jahrhunderte.

¹ FAIRBANKS'S Geschichte der Optik. S. 566. Anm.

ischen Jesuiten¹. Dieser erzählt, daß er schon im Jahre beim Nachdenken über das damals neu erfundene Fern-
 uf den Gedanken gekommen sey, metallne Hohlspiegel
 ler glasernen Objective zu nehmen, daß er auch den
 ch ausgeführt und einen solchen Hohlspiegel mit einer
 ven Ocularlinse verbunden habe, wodurch er die Gegen-
 s auf der Erde und am Himmel beobachten konnte. Um
 ihr 1616 aber war bloß das holländische Fernrohr mit
 concaven Oculare bekannt, GALILEI's zweite Entdek-
 dieses holländischen Fernrohrs fällt in das Jahr 1610
 rst zehn oder mehrere Jahre später kam KEPLER auf
 lee des sogenannten astronomischen Fernrohrs mit einer
 xen Ocularlinse. Zucchi's Erfindung scheint nicht au-
 taken bekannt geworden zu seyn und blieb selbst da
 unbenutzt. In Frankreich verfiel erst im Jahre 1644
 ater MERSENNE auf dieselbe Idee². Er wollte zwei pa-
 sche Spiegel mit einem ebenen Spiegel so verbinden, daß
 arch dieses Spiegelsystem entlegene Gegenstände gut sehn
 te. Aus dem Briefe des DESCARTES an MERSENNE er-
 man, daß der Letztere schon fünf Jahre früher, im Jahre
 , sich mit diesem Spiegelsysteme beschäftigt habe, ohne daß
 zu einer Ausführung gebracht hatte, vielleicht weil ihm
 ARTES abneth, der die Fernröhre mit Glaslinsen vor-
 zu müssen glaubte. Um die Mitte des 17. Jahrhun-
 erwachte unter den Optikern ein neuer Eifer, das seit fast
 ihren erfundene Fernrohr einer größern Vollkommenheit
 genzuführen. Ihre Bemühungen vereinigten sich be-
 ers dahin, die bisher gebräuchlichen spharischen Linsen
 a hyperbolische zu ersetzen. Allein die großen Schwie-
 iten, welche sich diesem Unternehmen entgensetzten,
 den endlich JAMES GREGORY in London auf die Idee,
 gel statt der Linsen vorzuschlagen. Er machte seine An-
 en über diesen Gegenstand im Jahre 1663 bekannt und
 damals schon diejenige Verbindung von zwei Hohlspiegeln
 einer Ocularlinse an, die wir oben unter der Aufschrift
 GREGORY's Teleskop kennen gelernt haben. So oft aber

¹ Nic. Zucchi Parmensis Opera Philosophica. Lugd. 1652. 4
 cap. 14. p. 126.

² Universae Geometriae Synopsis. Par. 1644. 4.

. Bd.

auch später diese Idee, besonders in England, ausgeführt, so scheint doch GASEONX selbst bei der Idee stehen geblieben zu seyn, ohne weder durch eigene, noch durch fremde, ein solches Teleskop darstellen zu lassen. Dafs er dem danken nicht von HENSCHEL oder aus seinen Schriften ist sehr wahrscheinlich, da diese Schriften in England nicht bekannt waren und da auch die Briefe des DRAKE erst im J. 1666 in Holland gedruckt worden sind. GASEONX ging ebenfalls von dem damals herrschenden Gedanken, dafs hyperbolische oder parabolische Flächen den sphärischen vorzuziehen seyen, nur glaubte er, und wohl nicht mit Unrecht, dafs solche Spiegel leichter als solche Linsen verfertigt werden könnten. Nach seinem Tode wurden solche Teleskope in grosser Menge in England verfertigt. Ja selbst die von NEWTON vorgeschlagene Einrichtung konnte sie nicht verdrängen und auch lange nach NEWTON waren die meisten in England verfertigten Teleskope nach GASEONX's Vorschläge gebaut. Sie endlich, wenigstens für grössere Instrumente, durch die von derjenigen Einrichtung, die HENSCHEL ihnen gegeben hat, in Schatten gestellt wurden. Am meisten wurden diejenigen Gregorianischen Teleskope geschätzt, die der englische Optiker SNORT in grosser Anzahl verfertigte. Das folgende Verzeichniss giebt die Einrichtung und den Preis der vorzüglichsten dieser von SNORT verfertigten Gregorianischen Teleskope.

Brennweite des grossen Spiegels.	Oeffnung des grossen Spiegels.	Vergrößerung.	Preis.
1 engl. Fufs;	3 Zoll;	35 bis 100mal;	14 Gulden
2 - -	4,5 -	90 — 300 -	35 -
3 - -	6,3 -	100 — 400 -	75 -
4 - -	7,6 -	120 — 500 -	100 -
7 - -	12,2 -	200 — 800 -	300 -
12 - -	18 -	300 — 1200 -	800 -

Nur drei Jahre später als GASEONX, im Jahre 1668, NEWTON mit seinen Ideen über diesen Gegenstand hervorgetreten. In diesem seinem 23sten Lebensjahre hatte der grosse Mann die Zusammensetzung des weissen Sonnenlichts aus seinen verschieden gefärbten Strahlen und die verschiedene Brechung

mit dieser farbigen Strahlen entdeckt und auch schon den
 d zu seinen zwei anderen unsterblichen Erfindungen, der
 tesimalrechnung und der allgemeinen Gravitation, gelegt.
 ber das Licht durch Glaslinsen ganz ebenso, wie durch
 Prismen, an welchen letzten er jene Entdeckung gemacht
 , gebrochen wird, nur mit dem Unterschiede, daß die
 einem äußern Punkte auf eine Linse auffallenden Strah-
 sich auf der andern Seite derselben wieder in einen Punkt
 nigen, während sie bei den Prismen ihre frühere Lage
 n einander beibehalten, so zog er daraus den Schluss, daß
 solcher äußere Punkt die von ihm auf die Linse fallen-
 rothen, gelben, blauen u. s. w. Strahlen wieder in eben-
 viele einzelne Punkte oder Bilder vereinigen werde, so daß
 den beiden äußersten Farben des Spectrums die rothen,
 ie am wenigsten brechbaren Strahlen, ihren Vereinigungspunkt
 entferntesten, die blauen aber, als die brechbarsten, am
 nsten bei der Linse haben werden. Wenn daher alle diese
 cte oder diese Bilder des äußern Punktes, wie sie neben
 nder von der Objectivlinse entworfen werden, durch die
 ularlinse eines dioptrischen Fernrohrs betrachtet werden, so
 t das Auge nicht ein einziges, deutliches und rein begrenz-
 Bild, sondern es sieht viele derselben von verschiedenen
 en auf und neben einander liegend, d. h. es sieht keines
 elben gut. Seine Beobachtung, wie sein auf diese gebau-
 Schluss war vollkommen richtig, und die gefärbten, undeut-
 en Ränder, unter welchen alle Gegenstände durch diese
 nröhre, wenn ihre Vergrößerung nur etwas stark war, er-
 ienen, waren bekannt und schon lange die Plage der Op-
 er gewesen, und es handelte sich bloß darum, ein Mittel
 egen zu finden. Allein Newton ging noch um einen Schritt
 ter. Aus einem unvollkommenen Versuche, den er in sei-
 Optik¹ erzählt, schloß er, daß bei jedem Paare von bre-
 nden Mitteln die Farbenzerstreuungen sich wie die um die
 heit verminderten Brechungen verhalten. Wollte man die-
 Behauptung als richtig annehmen, so müßten alle Fern-
 re, wenn sie keine Farben zeigen sollten, von unendlich
 ser Länge seyn oder, mit andern Worten, so müßten gute
 nröhre mit Glaslinsen unmöglich seyn. Newton gerieth

1 Liber I. Pars II.

auf dieses Resultat, indem er den Irrthum nicht bemerkte, welchem ihn jeder Versuch verleitet hatte. Er hielt es unmöglich, dioptrische Fernröhre mit farbenlosen Bildern zu verfertigen, und rieth daher, um diesen unvermeidlichen Fehler derselben wenigstens so klein als möglich zu machen, den sehr langen Fernröhren von 100 und 150 Fufs stehen zu bleiben, die vor ihm schon COMPAGNI in Rom und HUYGENS in Holland verfertigt hatten. Er selbst aber wendete sich, ihm eitel scheinenden Bemühungen aufgebend, ganz von diesen Fernröhren ab, um dafür dem Spiegelteleskope seine Aufmerksamkeit zu widmen, von welchem er dieses Hinderniß nicht zu befürchten hatte, da von den Spiegeln die Strahlen aller Farben regelmäßig zurückgeworfen werden, so daß jedem derselben der Reflexionswinkel dem Einfallswinkel gleich ist.

Da er seine Ideen selbst ausführen wollte, und viel auch mußte, indem bis zu jener Zeit noch kein Künstler einen Spiegel von Bedeutung verfertigt hatte, so fand er große Hindernisse in der Politur dieser Metallmassen. Daß sein Spiegel das Licht lange nicht so regelmäßig reflectirte, als dasselbe durch die bisherigen Glaslinsen gemacht wurde, und er war nach mehreren vergeblichen Versuchen nahe daran, die praktische Ausführung so vollkommener Spiegel für ganz unmöglich zu erklären. Endlich fand er im J. 1668 ein Mittel, diese gewünschte höhere Politur auch gleich die gehörige Gestalt der Spiegel mit der hier erforderlichen Genauigkeit zu erzeugen, und es war im Februar dieses Jahrs, als er einem seiner wissenschaftlichen Freunde in einem Briefe die Nachricht von der Vollendung seines Spiegelteleskops, das er mit eigener Hand ausgeführt hatte, mittheilte. Dasselbe war bereits so eingerichtet, wie wir das Newtonianische Teleskop beschrieben haben. Der sphärische concave Spiegel hatte eine nur etwas über eine Zoll große Oeffnung mit einer Brennweite von 6 Zoll, und einer planconvexen Augenlinse von $\frac{1}{4}$ Zoll Brennweite. Die Vergrößerung desselben betrug also ungefähr 40, was NEWTON bemerkte, immer mehr ist, als die besten dioptrischen Fernröhre von 6 Fufs Länge leisteten, die zu seiner Zeit verfertigt wurden.

So zufrieden er auch mit diesem Resultate seiner ersten

seyn konnte, so schien ihm doch die Unvollkommenheit des zu diesem Instrumente gebrauchten Materials und weiters die noch nicht weit genug getriebene Politur des Glases noch gar Manches zu wünschen übrig zu lassen. Immer sprach er die Ueberzeugung aus, daß ein 6füßiges Fernrohr dieser Art einem 60- oder selbst 100füßigen Fernrohr, wie er diese letzten kannte, vorzuziehen seyn müßte. Es war demnach das erste eigentliche Spiegelteleskop, das in That ausgeführt und mit dem auch Beobachtungen am Himmel gemacht wurden, wie denn NEWTON z. B. die Jupitersatelliten damit sehr deutlich gesehn hat. GREGORY, von dem wir früher gesprochen haben, hat zwar schon zwei Jahre vor, im J. 1664, einen Hohlspiegel von 6 Fuß im Halbmesser von damals berühmten Glasschleifern COX und RIVZS in London verfertigen lassen, allein sie konnten mit der Politur desselben nicht zu Stande kommen und das mit diesem Spiegel beabsichtigte Fernrohr ist nie ausgeführt worden. Durch den glücklichen Erfolg dieses ersten Experiments aufgemunter, setzte sich NEWTON mit allem Eifer an die Verfertigung eines zweiten besseren, von dem er sich mehr versprach. Als die Kön. Akademie in London die Nachricht von der Vollendung und von den Leistungen desselben erhielt, ließ sie NEWTON ersuchen, dieses Instrument der Akademie zur Prüfung einzusenden. Dieser Aufforderung gemäß schickte er es mit einem Briefe an OLDENBURG, den Secretär der Gesellschaft, im December 1671 nach London ab. Die Akademie fand es ihren Wünschen vollkommen entsprechend und führte dasselbe in ihrem Museum auf, wo es auch noch heute mit der Inschrift aufbewahrt wird: *Invented by Sir Isaac Newton and made with his own hands. In the year 1671.* Bei diesen zwei Versuchen ließ der große Mann es sich an, da Untersuchungen anderer Art seine ganze Aufmerksamkeit in Anspruch nahmen. Aber auch kein Anderer hat sich dieses wichtigen Gegenstandes weiter an und volle Jahre vergingen, ohne daß man an eine Nachahmung und noch weniger an eine Verbesserung dieses Instruments gedacht hätte. Es schien gänzlich in Vergessenheit gerathen zu seyn, die Optiker Englands, so wie anderer Lander beschäftigten sich diese ganze lange Zeit bloß mit dioptrischen Fernrohren. Endlich trat JAMES SHORT im Jahre 1730 zu Edin-

fractionsindex ist bei jedem bestimmten Körper und für jeden bestimmten farbigen Strahl des Lichtes eine für alle Einfallswinkel constante Gröfse. Nennt man nun n den Refractionsindex für die mittleren (oder grüngelben) Strahlen des bekannten prismatischen Spectrums, n' aber für die untersten (rothen), so wie n'' für die höchsten violetten Strahlen, so wird die Dispersionskraft Δ der Farben eines jeden Körpers durch die Gleichung gegeben

$$\Delta = \frac{n'' - n'}{n - 1}.$$

Weiter ist die absolute Brechkraft eines Körpers gleich der Gröfse

$$B = n^2 - 1,$$

und endlich ist, wenn d die specifische Dichtigkeit des Körpers ist, die specifische Brechkraft des Körpers gleich

$$B' = \frac{n^2 - 1}{d}.$$

Für das Flintglas hat man z. B. den Brechungsexponenten der mittleren Strahlen $n = 1,639$, für die äufsersten rothen Strahlen aber hat man $n' = 1,628$ und für die äufsersten violetten $n'' = 1,654$. Endlich ist die Dichte d dieses Glases, die des reinen Wassers als Einheit vorausgesetzt, $d = 3,722$. Daraus folgt für diese Glasart

$$\text{Brechkraft, absolute } B = n^2 - 1 = 1,686$$

$$\text{relative } B' = \frac{n^2 - 1}{d} = 0,453$$

$$\text{Dispersionskraft der Farben } \Delta = \frac{n'' - n'}{n - 1} = 0,041.$$

Für das Kronglas aber hat man $n = 1,5330$, $n' = 1,5258$, $n'' = 1,5466$ und $d = 2,520$, woraus folgt

$$B = 1,350,$$

$$B' = 0,536$$

und

$$\Delta = 0,039.$$

Für den Diamant endlich ist $n = 2,439$, $n' = 2,411$, $n'' = 2,467$ und $d = 3,521$, also hat man auch für diesen Körper

$$B = 4,949,$$

$$B' = 1,406$$

und

$$\Delta = 0,039.$$

beim Diamant ist also der Brechungsindex 1,6, die relative Brechkraft 2,6 und die absolute Brechkraft 3,7 mal größer als beim Kronglase, aber die Dispersionskraft Δ dieser beiden Körper ist dieselbe. Der Diamant bricht die auf ihn fallenden Lichtstrahlen viel stärker als das Kronglas, aber beide zerstreuen die farbigen Strahlen auf gleiche Weise¹.

Dieser Irrthum NEWTON's, um wieder zu unserem Gegenstande zurückzukehren, scheint sich ihm und zugleich, durch seine Autorität verleitet, auch den meisten seiner Nachfolger mit der Kraft eines unwidersprechlichen Glaubens eingeprägt zu haben und er ist dadurch in der Geschichte der Wissenschaft als ein lehrreiches und warnendes Beispiel merkwürdig geworden. Einer der ersten und, wie NEWTON selbst gestand, ein nicht gering zu achtender Gegner seiner neuen Theorie des Lichts war LUCAS in Lüttich. Dieser konnte mit allen seinen prismatischen Versuchen nie ein Spectrum erhalten, dessen Länge mehr als das Dreifache der Breite betrug, während NEWTON aus seinen eignen Experimenten die Länge des Spectrums nahe fünfmal größer als die Breite gefunden hatte. NEWTON suchte diese Verkürzung des Spectrums von LUCAS in einer größeren Refraktionskraft des von LUCAS angewendeten Glases, in der bei dessen Versuchen geringeren Heiterkeit des Himmels, in der unvollkommenen Politur seines Prisma's, in der unvollständigen Messung der ganzen Länge des Spectrums, dessen eines Ende, wegen der dort schwächeren Farben, nicht mehr scharf aufgefaßt werden kann, u. s. f., aber es fiel ihm nicht ein, die Abweichung von seinen und LUCAS Experimenten in einer verschiedenen Farbenzerstreuung der von ihnen gebrauchten Glasarten zu suchen, weil er nun einmal an die

¹ Ein kleines Verzeichniß der Werthe von n , d , B , B' und Δ ist bereits oben Art. *Brechung* Bd. I. S. 1161 gegeben worden. Umständlichere Verzeichnisse für die vorzüglichsten der bisher untersuchten festen, tropfbaren und gasförmigen Körper findet man in BAUMGARTEN's Naturlehre, Wien 1832, S. 819 und in dessen Supplementband, Wien 1831, S. 879 bis 917 für d und S. 1013 bis 1019 für n , B und B' , so wie S. 1020 bis 1023 für $n'' - n'$ und Δ . Man sehe auch BARWSTEN's Tafeln in dessen Treatise on new philosophical Instruments, p. 315, und desselben Treatise on optics, London 1831, p. 372. u. s. w.

$$\frac{\partial n}{\partial n_1} = \frac{n \text{ Log. } n}{n_1 \text{ Log. } n_1}.$$

Nach diesem Gesetze berechnete EULER¹ die Einrichtung eines farbenlosen oder achromatischen Fernrohrs, dessen objectiv aus Linsen von Glas und Wasser bestand, und der erste Künstler seiner Zeit, JOHN DOLLOND in England, suchte diese Theorie auszuführen. Seine ersten Versuche mißglückten. Auch konnte die von EULER aufgestellte Theorie zu keinem erfreulichen Resultate führen. DOLLOND gab bald allereitere Bemühungen auf und stellte sich wieder auf NEWTON'S Seite, welcher alle Unternehmungen dieser Art schon vorher für unmöglich erklärt hatte. EULER im Gegentheil, der bei dieser Gelegenheit von NEWTON'S Ansichten überzeugt war, blieb bei der seinigen stehn und suchte den Grund des Mißlingens bloß in den großen praktischen Schwierigkeiten, die sich der genauen Ausführung seiner Theorie entgegenstellten².

Von diesen Verschiedenheiten der Ansichten so ausgezeichnete Männer aufgefordert ging KLINGENSTIERNA, schwedischer Geometer, noch einmal auf den Gegenstand zurück, um ihn von Anfang aus einer neuen Untersuchung unterworfen. Er fand³, daß NEWTON'S prismatischer Versuch unvollständig und daß der von ihm auf diesen Versuch gegründete Schluß unrichtig sey. KLINGENSTIERNA zeigte, man allerdings dem von NEWTON gefundenen Resultate immer näher komme, je kleiner der brechende Winkel des Prisma ist, welches man dabei anwendet. Da aber NEWTON'S Experimente nur mit sehr dünnen Prismen angestellt hatte, hatte er sich dadurch verleiten lassen, seinem Satze eine allgemeine Wahrheit zu geben, die er nicht besaß, und es zeigte sich nun, daß jeder Körper einen ihm eigenen Brechungsindex hat und eine ihm ebenfalls eigene Dispersionskraft Δ der ertheile, habe, daß diese beiden Größen, so viel uns alle bisherigen Versuche zeigen, von einander unabhängig sind und jede für sich, durch Experimente besonders bestimmt werden müssen. Dadurch wurde der früher unbesiegbare Glaube

¹ Histoire de l'Acad. de Berlin. 1747.

² Histoire de l'Acad. de Berlin. 1753.

³ Abhandlungen der Schwed. Akademie v. J. 1754.

as von NEWTON aufgestellte Theorem erschüttert. Die Möglichkeit eines farbenlosen Fernrohrs wurde nun nicht mehr bestritten und DOLLOND machte sich zum zweiten Male an seine seit sechs Jahren verlassenen Versuche. Er hatte die Freude, eine Wunsche erfüllt zu sehn, und schon im J. 1758 vollendete er sein erstes achromatisches Fernrohr mit einem Doppelobjective von Flint- und Kronglas, dessen Brennweite fünf Fuß betrug und das in seinen Wirkungen die besten bis dahin bekannten chromatischen Fernröhre von 15 und 20 Fuß weit hinter sich zurückließ. Er verwendete die letzten drei Jahre seines Lebens (er starb 1761) auf die Vervollkommnung dieser seiner glänzenden Leistung, die er noch viel weiter zu führen die feste Hoffnung hegte. Besonders hoffte er, und wohl mit Recht, von den größern Oeffnungen, die er seinen Objectiven geben wollte, den schönsten Erfolg, und die Stelle¹ seiner letzten Schrift über diesen Gegenstand kann immer als sehr merkwürdig betrachtet werden, da DOLLOND ein Ziel als von ihm schon erreicht angiebt, von dem die Künstler unserer Tage noch weit entfernt zu seyn sich nicht verhehlen dürfen.

Ohne die Geschichte des achromatischen Fernrohrs hier weiter zu verfolgen, muß nur noch bemerkt werden, daß sich der Bekanntwerdung dieses wichtigen Instruments nicht nur die Irrthümer entgegensetzten, in welche zwei der ersten Mathematiker ihrer Zeit, NEWTON und BULER, verfallen waren, sondern daß dasselbe schon volle 30 Jahre vor DOLLOND in der That erfunden und ausgeführt, aber durch eine unbegreifliche mißgünstige Schickung wieder in Vergessenheit gebracht worden zu seyn scheint. Nämlich im J. 1729, nur 2 Jahre nach NEWTON's Tode, brach ein bisher im Felde der Wissenschaften ganz unbekannter Mann, CHESTER MORE HALL aus Essex, den Zauber, der diesem wichtigen Gegenstande so seltsamer Weise Fesseln angelegt hatte. Er ließ durch praktische Optiker Linsen zu Doppelobjectiven schleifen, zu denen er die Halbmesser der Oberflächen angab, um dadurch die Abweichung wegen der sphärischen Gestalt sowohl, als auch die

¹ And thus I obtained at last a perfect theory for making objectglasses to the aperture, of which I could scarce conceive any limits.

Farbenzerstreuung aufzuheben. Man kann daher nicht zweifeln, daß seine Unternehmung nicht etwa bloß zufällig, sondern auf Ueberlegung und Rechnung gegründet war. HALL selbst hat nichts Schriftliches über dieselbe bekannt gemacht, aber die nach seinem Vorschlage construirten achromatischen Fernröhre sollen wirklich ausgeführt und bekannt geworden seyn. Es scheint, daß er seine Erfindung einstweilen geheim halten und erst dann veröffentlichen wollte, wenn er sie ganz nach seinem Wunsche verbessert haben würde. Seine Arbeiten und seine Ansprüche auf die Priorität wurden erst dann zur öffentlichen Kenntniß des Publicums gebracht, als DOLAND ein Patent für seine Fernröhre verlangte¹.

Wir müssen zuletzt noch einiger Zusätze und Verbesserungen gedenken, die NEWTON selbst an dem von ihm erfundenen Spiegelteleskope angebracht hat². Da er seine Politur der Metallspiegel selbst für unvollkommen erkannte und sie nicht weiter zu verbessern wußte, so rieth er, statt des großen Metallspiegels einen von Glas zu nehmen, eine gläserne, sphärische Scheibe, die an der Vorderseite hohl und an der Rückseite erhaben, an allen Stellen gleich dick und auf der Hinterseite mit Quecksilber belegt ist. Ebenso zog er statt des kleinen ebenen Spiegels ein dreiseitiges Glasprisma vor. Endlich ließ er die Strahlen, kurz ehe sie das Ocular erreichten, durch eine kleine kreisförmige Oeffnung gehn, die er in einer Metallplatte angebracht hatte, wodurch er die vom Rande des großen Spiegels kommenden Seitenstrahlen wie durch ein Diaphragma abgehalten wissen wollte, um das Bild reiner zu machen. Das dreiseitige rechtwinklige Prisma, welches NEWTON seinem kleinen Planspiegel substituirte, wird durch die Zeichnung deutlich. Die Winkel A und C betrugen einen halben und B einen ganzen rechten Winkel. Die auf die Seite AB fallenden Lichtstrahlen werden von der Seite AC, wie von einem Planspiegel, reflectirt.

1 Edinburgh Encyclopaedia. T. XX. p. 479. Art. Optics. 6. XXXIV. 243.

2 Die von ihm selbst verfaßte Beschreibung des ersten von ihm verfertigten Teleskops findet sich in den Phil. Transact. No. 82. Mart. 1672 und später etwas abgeändert in seiner Optica. Lib. I. Pars I.

Der große Vortheil eines solchen Prisma's in Vergleichung mit dem Planspiegel besteht darin, daß die einfallenden Strahlen die Seite AC unter einem größern Winkel treffen, als der, unter welchem die totale Reflexion anfängt, und daß diese Strahlen daher von der Seite AC sehr nahe vollständig reflectirt werden, während auch bei den besten Metallspiegeln, nach dem oben Gesagten, beinahe die Hälfte der auf sie fallenden Strahlen nicht reflectirt, sondern absorbirt wird. Jedoch geht durch die Reflexion an den beiden Seiten AB und BC ein Theil des Lichts verloren und auch wohl noch einer durch die Absorption des Glases selbst. Allein das Prisma muß aus einem sehr reinen, farben- und streifenlosen Glase bestehen und solche Glasstücke waren damals, wie auch wohl noch jetzt, nicht leicht zu erhalten. In unsern Tagen hat man daher solche Prismen aus Bergkrystall zu machen vorgezogen. NEWTON veränderte übrigens auch noch dieses Prisma in ein anderes $A'B'C'$, dessen zwei Seiten $A'B'$ und $B'C'$ Kugelflächen vorstellten, während die dritte $A'C'$ eine Ebene bildete. Ein solches Prisma stellte nicht nur das Bild des Gegenstandes in seinem Teleskope aufrecht dar, sondern es konnte selbst so eingerichtet werden, daß es die Vergrößerung des Teleskops vermehrte.

Bei dieser Gelegenheit mögen noch zwei andere Prismen erwähnt werden, die man in der Optik vortheilhaft angewendet hat. Das eine $A''B''C''$ hat eine convexe Seite $A''B''$, eine concave $B''C''$ und eine ebene $A''C''$. Es wurde von CHEVALIER in Paris für die *Camera obscura* vorgeschlagen, so wie das unmittelbar vorhergehende mit zwei convexen Seiten noch heute bei den Mikroskopen zur Verstärkung des Lichts vortheilhaft gebraucht wird. Da diese Prismen, wenn sie genau seyn sollen, nicht eben leicht auszuführen sind, so schlug BREWSTER statt ihrer hemisphärische Prismen vor. Will man die Brennweite $m'n'$ desselben zu bestimmten Zwecken verlängern, so kann man unter den Theil $B''C''$ der Halbkugel eine biconvexe Linse von einer längeren Brennweite legen, und wenn man dabei beide Stücke aus verschiedenen Glasarten verfertigt, selbst die Farbenabweichung derselben aufheben.

Endlich läßt sich auch ein einfaches Prisma, das von drei Ebenen begrenzt ist, wie $DEF...$, zur Umkehrung jedes op-

Fig. 80.

Fig. 81.

Fig. 82.

Fig. 83.

tischen Bildes Vortheilhaft anzuwenden, was für teleskopisch und mikroskopische Instrumente oft sehr wünschenswert ist. Das Prisma D E F ist ein dreieckiges rechtwinkliges, und man sieht, wie der einfallende höchste Strahl A n, nachdem er durch die Punkte a' und a'' gegangen ist, zu dem tiefsten austritt den Strahl a'' A' wird, und so fort für alle übrigen Strahlen. Zum Beschlusse dieser Bemerkungen über das Newton'sche Spiegelteleskop führen wir noch einige numerische Constructionen desselben an, wie sie von HAWKESLEY ausgeführt worden sind.

Brennweite des großen Spie- gels.	Oeffnung des großen Spie- gels.	Brennweite der Ocularlinse.	Vergö- ßerung.
1 engl. Fuß . . .	2,2 Zoll . . .	0,13 Zoll . . .	93
2 — — . . .	3,8 — . . .	0,15 — . . .	158
3 — — . . .	5,1 — . . .	0,17 — . . .	214
4 — — . . .	6,4 — . . .	0,18 — . . .	260
6 — — . . .	8,6 — . . .	0,20 — . . .	360
12 — — . . .	14,5 — . . .	0,24 — . . .	600
24 — — . . .	24,4 — . . .	0,28 — . . .	1020

Da das Teleskop CASSEGRAIN's nur durch den kleinen Spiegel vom Gregorianischen verschieden ist, so kann es kaum als eine eigene Gattung dieser Instrumente angesehen werden. Nach dem Journal des Sçavans von 1672 soll sich CASSEGRAIN in Frankreich, als die Erfindung GREGORY's in diesem Lande bekannt wurde, dieselbe mit der erwähnten geringfügigen Abänderung haben zueignen wollen. NEWTON¹ machte mehrere Einwendungen gegen diese Einrichtung eines Teleskops; MONTUCLA dagegen will es im Gegentheile als das beste unter allen dreien in Schutz genommen wissen. Im Jahre 1674 verfertigte HOOK das erste bedeutende Spiegelteleskop, das aber nach GREGORY's Vorschlag mit dem durchbohrten Spiegel versehen war. Bisher kannte man nur die beiden oben erwähnten, die NEWTON selbst in den J. 1668 und 1671 verfertigt hatte. HOOK, der beinahe alle Entdeckungen NEWTON's für sich reclamiren wollte, schien es auch hier wieder auf eine Verdunkelung seines Nebenbuhlers abgesehen zu haben.

1 Philos. Trans. 1672. No. 85.

Er ließ sein Teleskop mit grossem Pompe der kön. Akademie in London vorlegen, von der es auch günstig aufgenommen worden zu seyn scheint. Dessenungeachtet blieb die schöne Erfindung längere Zeit einer Art von Vergessenheit übergeben. Erst ein halbes Jahrhundert später, im Jahre 1720, trat JOHN HADLEY mit zwei neuen, von ihm verfertigten Spiegelteleskopen auf, die man erst anfangen, eine allgemeine Aufmerksamkeit zu erregen. Diese Teleskope hatten fast 5 Fufs 3 Zoll Länge mit einem grofsen Spiegel, mafs 6 Zoll im Durchmesser. Die Akademie, der diese Instrumente zur Prüfung vorgelegt wurden, ernannte die beiden berühmten Astronomen BRADLEY und PERRY zu Examinatoren. Diese verglichen die Teleskope mit dem grofsen dioptrischen Fernrohre von HUYGENS, das 12 Fufs Focallänge hatte. Sie fanden, dafs jene Teleskope noch eine Vergröfserung ertrugen, wie dieses Fernrohr, und dafs sie alle himmlische Gegenstände ebenso deutlich, obgleich nicht ganz so hell, zeigten. Sie sahn damit alle von HUYGENS entdeckte Gegenstände, die fünf Satelliten Saturns, den Schatten der Jupiterstrabanten auf der Scheibe ihres Hauptplaneten, den dunkeln Streifen in dem Ringe Saturns und den Rand des Kernschattens auf der Ringfläche¹. Das Urtheil der beiden Prüfungscommissäre lautete daher sehr günstig, und sie gaben ihr Gutachten mit der Aeuferung, dafs die Astronomen die bisherigen zu langen und unbequemen Fernröhre sehr gern mit diesem Spiegelteleskope vertauschen würden, wenn man nur noch ein Mittel finden könnte, die Metallspiegel vor dem Anlaufen zu sichern oder ebenso gute Spiegel aus Glas zu verfertigen, als die Hadley'schen metallnen Spiegel. Dieser HADLEY ist übrigens derselbe, von dem der jetzt noch den Namen des Hadley'schen Sextanten erhalten hat, dieses nützlichste oder eigentlich einzige astronomische Instrument, mit dem man auf der See zu Schiffe beobachten kann².

Nach HADLEY trat JAMES SHORT in Edinburg mit dem Spiegelteleskopen auf. Er begann seine Arbeiten im J. 1732, im zweiundzwanzigsten Jahre seines Alters, und schon im J. 1734, noch ehe er nach London zog,

¹ Philos. Trans. No. 876. 878.

² S. Art. Sextant. Bd. VIII. S. 784.

schonstehen wurde Teleskope als aller seiner Vorgesangte. Infolge seiner Spiegel anlangte von Glas, nach Huygens fand er, daß es weniger Licht verliere, als das von, und daß es überall durch die gleiche Lage Licht ihre Richtung verändern. Ein merkwürdiger Mann es anlangte eine parabolische Gestalt gab, verfertigte er diese Vollkommenheit, daß er mit einem seiner Werkzeuge dieser Art, dessen Brennweite nur 15 Zoll war, Philos. Transactions auf eine Entfernung von 300 Meilen, daß es damit sogar die fünf schönsten Seehorizonten sehen konnte, eine Kraft, hinter der alle Teleskope von jener Größe weit zurückblieben. Der Astronomer, selbst einer der besten Optiker Englands, gleich die Teleskope von HUYGENS mit denen der besten Künstler und fand den Vorzug der ersten so groß, daß er seinen Astronomischen Teleskope noch besser gefunden, als die größten der andern Optiker. Nachdem HUYGENS London verließ hatte, verfertigte er dasselbe 1742 Thomas DRACON ein Spiegelteleskop von 12 Fuß Länge für 600 Pfd. Sterling und im Jahr 1752 machte er ein größeres für den König von Spanien für 1200 Pfd. Kurz vor seinem Tode brachte er noch den Spiegel, der zu dem großen Aequatorial gehörte, der HUYGENS in der Sterowarte zu Kopenhagen und für welchen der König von Dänemark die Summe von 1200 Guineen vergabens geboten hatte¹.

Schon mit HUYGENS hatten sich BRAUER und REYER verbunden, um größere und vollkommene Teleskope zu Stande zu bringen. Besonders legten sie die Erfindung einer bessern Composition der Metalle für die Spiegel und auf ein genaueres Verfahren in der Herstellung². Aus dem Vereine dieser drei Männer mehrere sehr gute Teleskope hervor, von denen das erste Brennweite hatte. Durch die offene Bekanntmachung ihrer Methoden eigneten sich nun auch die andern

¹ Descriptions de l'astronomie, Paris 1771. L'oeil et le télescope, Paris 1791.

² Die 1-ten und 2-ten wird näher beschrieben in dem 2ten Theil des 111. Cap. II.

den Gegenstand zu, und STANLEY besonders mit HEARNE
 schen der kleineren Spiegelteleskope so viele, daß sie von
 nun in allgemeinen Gebrauch kamen und zu den stehen-
 den Artikeln eines jeden optischen Ladens gemacht wurden¹.
 In Beziehung zu diesen Spiegeln wäre wohl eine solche
 Substanz, die nicht der Oxydation unterworfen wäre, eine hohe
 Brennweite und so wenig Licht als möglich absorbirte.
 Man hat Platin dazu empfohlen, aber, so viel uns bekannt,
 keine Versuche im Großen damit gemacht, obschon jetzt
 dieses edle Metall durch Rußland allgemein verbreitet und im
 Allgemeinen sehr gefallen ist. Der Abbé ROCHON soll ein sechs-
 Fußiges Teleskop mit einem Platinspiegel verfertigt haben,
 dessen Durchmesser 8,75 Zoll im Durchmesser hielt². Es wird sogar von
 dem Gregorianischen Teleskop desselben ROCHON geredet,
 dessen Spiegel von 22 Zoll Durchmesser und 22,5 Fuß
 Brennweite gehabt haben soll. Wir wissen nicht, was diese
 Instrumente geleistet haben und wohin sie gekommen seyn
 mögen.

Alle bisher genannte Spiegelteleskope aber wurden von
 dem W. HERSCHEL weit übertroffen. Schon vor dem
 Jahr 1774 hatte er einen fünffüßigen Newton'schen Refle-
 xor-Stand gebracht, der als einer der besten der bisher
 bekannten angesehen wurde. Seitdem hat der große und in
 seinen Unternehmungen unermüdete Mann mit eigener
 Hand nicht weniger als

200 Metallspiegel von 7 Fuß,

150 — — — 10 Fuß,

80 — — — 20 Fuß

Brennweite vollendet. Als größter Optiker seiner Zeit und
 der aller Zeiten war er zugleich einer der größten und
 besten Astronomen. Denn er begnügte sich nicht, die be-
 sten Spiegelteleskope verfertigt zu haben, er wollte sie auch

¹ Ueber die Composition und Politur der Metallspiegel findet
 man Anleitungen von JOHN MUDGE in den Phil. Transact. Vol.
 L. P. I. und in EDWARD'S Directions for making the best composi-
 tions, im Nautical Almanac for the year 1787. Ueber Glasspiegel
 siehe SMITH in Phil. Trans. N. 456. Art. 8. einen geschätzten
 Artikel.

² Gotha'sches Magazin für d. Neueste aus der Physik. Bd. VII.
 S. 183.

selbst am besten gebrauchen. Schon das Teleskop von 7 Fuß Brennweite, das er im Jahre 1780 vollendet hatte, diente zu einer der glänzendsten Entdeckungen, die allein seinen Namen für immer unvergesslich machen wird. In diesem Instrumente fand er am 13. März 1781 den ersten Planeten, *Uranus*. Die an diesem Teleskope angebrachten Oculare gaben ihm eine Vergrößerung von 230 und 930. An seine spätern 20füßigen Reflectoren konnte Vergrößerungen von 500 bis 2000 anbringen, ohne sie, für starke Gegenstände, zu überladen. In demselben Jahre begann er, durch seine Entdeckung aufgemuntert, ein Teleskop von 30 Fuß Länge mit einem Spiegel von 36 7/8 Zoll Durchmesser zu verfertigen. Aber im Jahre 1789 verstarb er, unter den freigebigen Schutz seines Königs GEORG III. stellt, „das größte aller Spiegelteleskope von 40 Fuß Länge mit einem Spiegel von 4,125 Fuß oder 49,5 Zoll im Durchmesser. Die aus Eisenblech gebaute Röhre dieses in seiner Art einzigen Instruments hat 40 engl. Fuß Länge, mit einer Öffnung von 4 Fuß 10 Zoll im Durchmesser. Das ganze Teleskop wiegt mit seinem Spiegel gegen 5100 Pfund. Der Spiegel, den er zu diesem Instrumente gemacht hatte, wog 1035 Pf. Da er ihn aber zu schwach fand und Biegung besorgte, so verfertigte er einen andern, der vor seiner Bearbeitung 2500 Pf. und nach derselben 2148 Pf. wog. Die größte Vergrößerung, die er noch bei Beobachtung der Fixsterne gebrauchte, war 6400; für die Planeten pflegte er die von 500 und lieber noch die von 250 anzuwenden. Die Helligkeit, unter welcher die Gegenstände in diesem Instrumente erscheinen, soll selbst für geübte Beobachter überraschend gewesen seyn, wie sich auch von einem so gewaltigen Instrumente erwarten läßt. Die Kosten des Ganzen sollen sich auf 1000 Pf. Sterl. belaufen haben. Bei den Beobachtungen mit diesem Teleskop sitzt der Astronom seitwärts von der Öffnung des Rohrs, sein Gesicht dem Spiegel, seinen Rücken dem Oculare zugewendet, und betrachtet das Bild, welches der große einzige Spiegel von den Gegenständen entwirft, und durch die Ocularlinse, wie oben (N) bereits erwähnt worden ist. Damit der Beobachter mit seinem Kopfe das Licht nicht frei zum Spiegel zu gelangen, wird der letztere etwas gegen die Axe gestellt, so daß also auch das Bild auf

nahe am Rande der Röhre, entsteht. Unglücklicherweise verlor der Spiegel durch eine einzige feuchte Nacht seine hohe Politur und das Instrument wurde, wenige Jahre nach seiner Aufstellung, unbrauchbar. Auch waren wohl die Einrichtungen an diesem zu voluminösen Teleskope sehr ungenügend, so gut und sinnreich auch die Vorrichtungen zu der Bewegung und Handhabung desselben gewesen sind. Die Fig. 34 zeigt diese Vorrichtung, wie sie in den neuern Zeiten ersetzt worden ist und für größere Teleskope überhaupt in England gebraucht wird. Die Zeichnung zeigt ohne weitere Erklärung das starke Gerüst, zwischen welchem das Teleskop hin und her in verticaler Richtung bewegt werden kann; die horizontale Bewegung des Fernrohrs aber wird dadurch bewerkstelligt, daß das Instrument sammt seinem Gerüste, auf vier Rollen, auf der Peripherie einer kreisförmigen, ebenen Unterlage, dem Fußboden des Instruments, eben- und durch Schnüre und Kurbeln, herumgeführt wird. Um das Ganze wird ein Thurm mit einem beweglichen Dache erbaut, dessen Oeffnung man auf diejenige Stelle des Himmels bringen kann, auf der man eben beobachtet.

Die großen Entdeckungen, die HERSCHTEL'S Namen verleiht haben, wurden nicht mit diesem 40füßigen Teleskope gemacht, sondern mit den 12- und 20füßigen, die viel leichter zu behandeln sind. Auch ist jetzt durch J. F. W. HERSCHEL, den Sohn von SIR WILLIAM HERSCHTEL, an derselben Stelle, wo früher jenes große Teleskop stand, ein anderes von 20 Fuß Breitenweite und 18 Zoll Oeffnung errichtet worden, an dem auch der Letztere, bis zu seinem Abgange nach dem Parais, bereits viele interessante Beobachtungen, besonders über die Massen des Himmels angestellt hat, die wohl allein den Herschel'schen Teleskopen mit der erforderlichen Helligkeit gesehn werden können. Die größern Spiegelteleskope sind bisher als England allein angehörend betrachtet, da die meisten derselben, die man in andern Ländern aufgestellt gebraucht hat, in England verfertigt sind. Hier werden die wenigsten auszunehmen seyn, die SCHROETER in Lilienfeld und SCHNADDER in Kiel selbst verfertigt haben. Der Erste hat im Jahre 1786 ein von HERSCHTEL verfertigtes Teleskop von 7 Fuß 4 Zoll Länge mit einem Spiegel von 6,5

Zoll Durchmesser¹. SCHNÖTZER erhielt dazu die stärkste Vergrößerung von 1200, aber er machte sich selbst später noch stärkere Oculare, wie denn auch HERSCHTEL bei einem mit gleich grossen Teleskope zur Beobachtung des scheinbaren Durchmessers von α Lyrae eine Vergrößerung von 6450 angewendet hat. Uebrigens können so starke Vergrößerungen nur bei sehr lichtstarken Gegenständen, bei der günstigsten Beschaffenheit der Atmosphäre u. s. f. mit Nutzen angewendet werden. In den meisten Fällen aber wird man viel schwächere angemessener finden. So gebrauchte SCHNÖTZER bei jenen Teleskope für den Saturn die Vergrößerung von 210, für den Mond aber die von 640. Der Durchmesser des Gesichtsfeldes betrug bei der 300fachen Vergrößerung 5 Minuten. SCHNÖTZER's Beobachtungen zu seinen *selenographischen Fragmenten* sind beinahe ganz mit diesem Teleskope gemacht worden. In diesem Werke findet man auch die Beschreibung eines Newtonianischen Teleskops von 25 Fufs Länge, welches SCHNÖTZER, gemeinschaftlich mit SCHRADER, selbst verfertigt und das er der k. Societät der Wiss. zu Göttingen im Jahre 1794 zur Prüfung übersendet hatte. Nach den Beobachtungen die SCHNÖTZER selbst mit diesem Teleskope angestellt hatte ward es seinen besten Wünschen entsprechend gefunden. Er sah damit im Jahre 1794 den Stern ϵ Orionis zwölffach. Bekanntlich ist er erst in unsern Tagen von STRUVE mit dem grossen Refractor FRAUNHOFER's 16fach gesehn worden². Nachher verfertigte SCHRADER ein anderes Teleskop von 8 Fufs Länge, das er selbst³ beschrieben hat. Eins der grossen von HERSCHTEL verfertigten Teleskope findet man auch in dem mathematischen Salon zu Dresden, in der sogenannten Hofsternwarte in Wien und auf dem Observatorium zu Göttingen. Von RAMAGE's neuern grossen Spiegelteleskopen ist schon oben (O) gehandelt worden. Noch wollen wir bemerken, dafs der berühmte Astronom in Cambridge, jetzt in Greenwich bei London, G. B. AIRY, erst im Jahre 1822 wieder die Glasspiegel zu ihrer früher verlornen Ehre zu bringen

1 Schnötzers Beiträge zu den neuesten astronomischen Entdeckungen. Berl. 1788.

2 M. s. Götting. gel. Anzeigen 1794. St. 60. und Bode's Jahrbuch. 1793, 94, 96 und 1797.

3 Beschreibung eines Teleskops. Hamburg 1794.

achte. Nach seinem sinnreichen darauf angewendeten Verfahren liefs er mehrere recht gute Teleskope mit Glasspiegeln verfertigen, und man mufs bedauern, dafs seine andern gehäuften Geschäfte als Lehrer der Mathematik und jetzt als kön. Astronom in Greenwich ihm nicht erlaubten, diesen interessanten Gegenstand weiter zu verfolgen.

L.

T e l l u r.

Tellurium; *Tellure*; Tellurium.

Ein von MÜLLER v. REICHENSTEIN und von KLAPROTH entdecktes Metall, im gediegenen Tellur, Schrifttellur, Weifstellur, Blättertellur, Tellurwismuth, Tellurblei und Tellursilber vorkommend; krystallisirt in spitzen und stumpfen Rhomboedern und sechseitigen Tafeln, nach den Flächen des spitzen Rhomboeders spaltbar; von 6,2445 spec. Gewichte; sehr spröde, zinnweifs, schmilzt unter der Glühhitze, und siedet noch unter dem Erweichungspuncte des Glases, gelbe Dämpfe von unangenehmem Geruch erzeugend.

Das *Tellur-Oxyd* oder die *tellurige Säure* (32,1 Tellur auf 8 Sauerstoff) ist ein weisses Pulver, leicht schmelzbar und dann zu einer strohgelben, strahligen Masse erstarrend, nicht in Wasser löslich. Die Auflösungen desselben in Säuren werden oft schon durch Verdünnung mit Wasser zersetzt; Phosphor, schweflige Säure, Antimon, Zink und mehrere andere Metalle fallen daraus metallisches Tellur, Alkalien fallen ein weisses, Hydrothionsäure schwarzbraun, mit den Alkalien und anderen stärkeren Salzbasen bildet die tellurige Säure tellurig-saure Salze, von denen die des Ammoniaks, Kali's, Natrons und Lithons in Wasser löslich sind. Die *Tellur-tellure* (32,1 Tellur auf 12 Sauerstoff) erscheint im wasserreichen Zustande als orangegelbes Pulver, in Wasser und den meisten übrigen Flüssigkeiten unlöslich; in gewässertem in farblosen Krystallen, welche metallisch schmecken, Lakmus röthen, sich reichlich in Wasser und wässerigen Säuren lösen und mit den Salzbasen die tellursauren Salze bilden, von denen die der Alkalien in Wasser löslich sind.

Das Tellur ist das einzige Metall, welches mit Wasserstoff eine Säure zu bilden vermag. Diese, die *Hydrotellursäure* (32,1 Tellur auf 1 Wasserstoff), ist ein farbloses, brennbares Gas, der Hydrotellursäure ähnlich riechend, vom Licht absorbirbar, mit Alkalien hydrotellurartige Salze bildend. Das *Fluortellur* ist wasserhell, leicht schmelzbar und dampfbar. Das *Halb-Chlor-Tellur* ist ein schwarzes krystallinischer Körper, der leicht schmilzt und sich in einen purpurnen Dampf verwandelt. Das *Fünfsach-Chlortellur* ist weiß und krystallinisch, zu einer gelben Flüssigkeit schmelzbar und schwierig in dunkelgelben Dämpfen zerlegbar. Das *Bromtellur* krystallisirt in gelben Nadeln, in Hitze schmelzend und einen gelben Dampf bildend. Das *Jodtellur* krystallisirt in eisenschwarzen Säulen. Das *Schwefeltellur* ist, durch Fällung erhalten, braunschwarz, nach Schmelzen grau, halb metallglänzend und ein Nichtleiter der Elektricität.

G.

Temperatur.

Temperatura; Température; Temperatura

Das Wort Temperatur (von *temperare*, mäßigen), wiewohl der Gebrauch desselben in der Akustik ausschließend ist, bezeichnet die in Beziehung auf die Wärme und Kälte vorkommenden Zustände der Körper in der Art, daß eine hohe Temperatur das Vorhandenseyn verhältnißmäßig vieler Wärme, eine niedrige aber weniger Wärme andeutet. Hiernach wäre Temperatur mit Wärme identisch, wenn nicht der erstere bloß den Zustand der Körper, der letztere aber zugleich die Ursache dieses Zustandes bezeichnete. Man könnte die Untersuchung der Temperatur auch als einen Theil der Wärmelehre betrachten, allein die Temperaturverhältnisse der verschiedenen Gegenstände, namentlich unserer Erde und der unteren Regionen des Luftkreises an den verschiedensten Orten, sind so zusammengesetzt und wichtig, daß ihnen gewiß ein eigener Artikel gewidmet werden muß;

1 S. Schellh. Bd. VIII, S. 341.

und die von der Entstehung und den Modificationen der Temperatur bedingenden Wärme-Verhältnisse die Rede seyn, den dies zweckmäßigen dem Artikel *Wärme* anheimfallen. Nur übertrifft man bald, daß sich nicht wohl Untersuchungen der Temperatur im Allgemeinen anstellen lassen, sondern sie beziehen sich stets auf diejenige, welche einem gegebenen Gegenstande eigen ist. Sofern aber die Menge der Körper, deren Temperatur untersucht werden könnte, unendlich ist, so können die Untersuchungen sich nur auf wenige beziehen, deren Temperatur zu kennen für uns von Wichtigkeit ist, namentlich die Erde, deren Kruste und die unmittelbar berührenden Luftschichten.

A. Temperatur im Innern der Erde.

1) Dieser Gegenstand ist bereits² untersucht worden und es bedarf also hier nur eines Nachtrags. Es wurde aus zahlreichen Beobachtungen geschlossen, daß die Wärme der Erde mit der Tiefe des Eindringens nach dem Innern derselben bedeutend zunehme und sich hiervon auf den Zustand des eigentlichen Innern schließen lassen, wenn, auch das genaue Gesetz der Zunahme der Wärme mit der Tiefe noch nicht ausgemittelt ist. Seitdem wurde diese Aufgabe ausführlich durch Cornu³ behandelt, welcher zu dem nämlichen Resultate gelang. Hierzu benutzte er die bereits genannten Untersu-

2 Die Aufgabe, die Temperatur unserer Erde genauer zu kennen, ist von solcher Wichtigkeit, daß ihr ein eigener, nachfolgender Artikel gewidmet werden mußte. Inzwischen durften einige dazu gehörige Sätze wegen ihres genauen Zusammenhanges mit den folgenden Erörterungen hier nicht fehlen. Wiederholungen sind dabei möglichst vermieden worden.

¹ S. Erde. Bd. III. S. 971. Vergl. Anaco in Annuaire 1834; Poggendorff Ann. Bd. XXXVIII. S. 285. Edinb. Phil. Journ. T. XXXII. 45.

³ Mém. de l'Acad. l'Inst. de France. T. VII. p. 478. Edinb. New Journ. N. VIII. p. 278. X. p. 277. XI. p. 32. Seine Abh. ist vom 1. Juni 1827. Vergl. Schweigger's Journ. Bd. LII. S. 265. Mém. d'histoire nat. 8ter Jahrg. 5. Heft. Poggendorff Ann. Bd. LII. S. 363.

chungen von GENSAINE¹, D'ARBUISSON², DE SAUSSURE, FREIESLEBEN und v. HUMBOLDT, v. TAZZARA, THOM. LEE und W. FOX, außerdem aber die nicht genannten von BAIRD, DUNN und FENWICK in den Kohlenminen von Nordengland. CORDIER erkennt nicht, daß ein kleiner Irrthum in der Annahme der Temperaturvermehrung bei gemessenen Tiefen bedeutende Fehler in der Bestimmung des Gesetzes der Wärmezunahme hervorbringen muß. Seine eigenen Messungen in den Minen von Littry, im Departement von Calvados, 1 Fuß über dem Meeresspiegel, 2) in denen von Decise im Departement von Nièvre, 460' F. hoch sich öffnend, 3) in Carmeaux im Departement der Tarn, nördlich von Alby, ungefähr 768 F. über dem Meeresspiegel sich öffnend, in den Jahren 1822 bis 1825 sind daher mit größter Vorsicht angestellt worden; die gebrauchten Thermometer wurden mit Hülfe von ARAGO und MATHIEU mit dem auf der Sternwarte zu Paris verglichen und verdienen daher volles Vertrauen.

2) Mit Recht verwirft CORDIER die große Zahl von Beobachtungen der Lufttemperatur in den Schächten, weil aus seinen, auf Sachkenntniß gestützten, Bemerkungen genügend hervorgeht, daß zu viele Bedingungen störend einwirken, den Mangel genügender Vorsicht bei ihrer Anstellung nicht gerechnet. Dennoch geht aus ihnen unverkennbar eine mit der Tiefe zunehmende Temperatur hervor. Die aus den Grubenwassern erhaltenen Resultate sind allerdings weit zuverlässiger, aber keineswegs absolut sicher, weil man nicht wissen kann, wie schnell das Tagewasser durch die Erdkruste dringt, bis zu welcher Tiefe es vor seinem Erscheinen herabsinkt und durch welche Canäle es vorher läuft. Es ist demnach, insbesondere bei den besseren, jetzt zu Gebote stehenden Thatsachen, überflüssig, das Gesetz der Wärmezunahme, wie CORDIER dasselbe aus den älteren Beobachtungen in Sachsen, England und Mexico ableitet, hier wiederzugeben. Das Einschließen der Thermometer in die Felsen der Schächte verspricht weit si-

1 Er bezieht sich auf MAIRAN Dissertation sur la Glace. Par. 1749. p. 60., die mir nicht zur Hand ist.

2 Journ. des Mines. T. XI. p. 517. T. XXI. p. 119. Description des Mines de Freiberg. p. 151. 186. 200.

3 Ann. de Chim. et Phys. T. XIX. p. 488. T. XXI. p. 908. Vergl. N. J. WINCH Geogr. Distrib. of Plants. p. 51.

herere Resultate, aber dennoch verwirft CONDIER diejenigen, welche v. TREBBA in den sächsischen Bergwerken erhalten hat, weil die hervorstehenden Felsen zu lange mit der Luft in den Minen in Berührung gewesen waren. Ebendieses Argument läßt sich gegen einige Messungen in den Minen von Cornwallis und Carmaux geltend machen, weniger aber gegen die in Dulcoath in Cornwallis durch FOX angestellten, wo ein Thermometer, 2 F. 3 Zoll tief in einen Felsen eingesenkt, 18 Monate hindurch beobachtet wurde, obgleich auch diese nicht gegen jede Einwendung sicher sind. Die einzige unzweifelhafte Thatsache ist die höhere Temperatur, die man unveränderlich in den Gewölben unter der Sternwarte zu Paris antrifft, aus welcher eine Tiefe von 92 Fufs für 1° C. hervorgeht.

3) Die Versuche CONDIER's genauer zu beschreiben übergebe ich der Kürze wegen, und begnüge mich, die hauptsächlichsten der verschiedenen Folgerungen mitzutheilen, welche er daraus ableitet, deren einige zwar mehr in das Gebiet der Phantasie gehören und minder genau mit anderweitigen Thatsachen übereinstimmen, die meisten aber zur Erklärung der geologischen Phänomene höchst fruchtbar sind. Uebereinstimmend mit früheren Versuchen geht aus den sehr genauen von CONDIER unverkennbar eine mit der Tiefe zunehmende Wärme hervor, die auffallend wächst, aber bei weitem nicht an allen Orten auf gleiche Weise, und die keinem constanten, auf die geographische Länge oder Breite gestützten, Gesetze unterliegt¹. In einigen Gegenden beträgt die einem Grade zugehörige Tiefe nicht mehr als 15, ja sogar nur 13 Meter, im Mittel aber läßt sich vorläufig 25 Meter hierfür annehmen. Hieraus folgt dann zunächst, daß der Erdball anfänglich in feurigem Fluß gewesen seyn müsse und daß dieser Zustand noch jetzt in ihrem Innern statt finde. Nähme die Wärme in dem angegebenen

¹ FR. PARROT d. Aelt. hat in einer ausführlichen Abhandlung in *Mém. de l'Ac. Imp. des Sc. de Petersb. VI. Sér. T. I. p. 601.* die Meinung von einer nach dem Innern der Erde zunehmenden Wärme bestritten. Hierbei stützt er sich hauptsächlich auf den Mangel an Uebereinstimmung der bisher erhaltenen Resultate. Dieser Einwurf ist allerdings gegründet, kann aber das Ergebnifs im Ganzen, wonach die Wärme mit der Tiefe zwar wächst, wenn gleich das Gesetz der Zunahme noch unbekannt ist, nicht aufheben.

Verhältniß zu, so betrüge die Glühhitze im Centrum die enorm GröÙe von 3500° Wedgwood oder 250000° C. Eine Hitze von 100° Wedgwood, die im Stande wäre, alle Laven zu schmelzen, würde nach seinen Versuchen schon eintreten zu Carmeaux in 55 Lieues Tiefe, jede Lieve zu 5000 Meter gerechnet, zu Littry in 30 Lieues, zu Decise in 23 Lieues, welche GröÙen $\frac{1}{15}$, $\frac{1}{12}$ und $\frac{1}{10}$ vom Halbmesser der Erde ausmachen, und in diese Tiefen müÙten wir denn auch den Flüssigkeitszustand des Erdballs setzen. Wird dann mit FORNIER angenommen, daÙ die Erde sich noch fortwährend abkühlt, so müssen hierdurch auch stets noch primitive Lagerungen gebildet werden, bis die Abkühlung aufhört. Die Dicke der bereits abgekühlten Rinde der Erde kann nicht wohl mehr als 20 Lieues zu 5000 Meter betragen, welches nicht völlig $\frac{1}{10}$ des Erdradius ausmacht, jedoch ist diese Dicke nicht überall gleich, die dünneren Schichten geben eine gröÙen Bodenwärme, und daher kann die mittlere Temperatur nicht nach einer auf die Breitengrade gegründeten Formel für alle Längen berechnet werden, wie solche durch MARRAS, LAMBERT, MAYER und Andere aufgestellt worden sind. Die Beweglichkeit der innern flüssigen Masse muß dann auch nothwendig die ZerreiÙungen und Zerklüftungen der Kruste bewirkt haben, die wir überall wahrnehmen, und die weithin sich erstreckenden Erdbeben zeigen noch fortwährend Schwankungen der Erdkruste, wie denn nicht minder die Hebungen der skandinavischen Küsten und das Sinken der africanischen im Betrage von 2 bis 3 Centimetern in einem Jahrhundert leicht damit in Zusammenhang zu bringen sind. Kühn ist die Hypothese, wonach die vulcanischen Ausbrüche dadurch erzeugt werden sollen, daÙ die stets sich mehr abkühlende Kruste eine Zusammenziehung erleidet, welche bei der inneren glühenden Masse geringer ist, während gleichzeitig die Excentricität der Erde zunimmt, weswegen die inneren Theile durch die Krater der Vulcane einen Ausweg suchen. Zur Unterstützung dieser Meinung dienen die Messungen der Massen, welche vom Pico di Teneriffa in den Jahren 1705 und 1798 und von den erloschenen Vulcanen Murol in der Auvergne und Cherchemus bei Mezin im Innern von Frankreich ausgeworfen worden sind, woraus sich ergibt, daÙ diese im Mittel ein Kubik-Kilometer (29174 Kub. F.) betragen. Würde diese Masse über

die ganze Erde ausgebreitet, so betrüge die Dicke nicht mehr als $\frac{1}{16}$ Millim., und der mittlere Halbmesser des noch glühenden Erdkerns, die feste Kruste 20. Lienen (von 5000 Meter) dick angenommen, würde dadurch nur um $\frac{1}{16}$ Millim. verkürzt werden. Eine Verkleinerung des Erdballs durch Abkühlung könnte sonach, meint CONDORCET, mit der Behauptung LAPLACE's, daß die Länge der Tage seit HIPPARCH's Zeiten noch kein Dreihundertstel einer Centesimal-Seeunde abgenommen habe, sehr wohl bestehen. Uebereinstimmend mit der ganzen Hypothese müssen die Erdbeben die dünnsten Stellen der Erdkruste am meisten treffen. Unhaltbar ist dagegen nach neueren Ergebnissen die Hypothese, daß die Menge des Eisens im Innern der Erde, welches durch die Bestandtheile der Laven und das spec. Gewicht der Erde angedeutet wird, nach HALLEY's Meinung Ursache des tellurischen Magnetismus seyn soll, da glühendes Eisen nicht magnetisch ist, der Magnetismus der Erde ohne Zweifel bloß in der erstarrten Rinde seinen Sitz hat, und da am schwächsten sich zeigt, wo die zersetzte Erdkruste am dünnsten, die Bodenwärme dagegen am größten ist, woraus die eigenthümliche Krümmung der nördlichen isodynamischen Linien erklärlich wird¹.

4) Wenn gleich die von CONDORCET aufgestellten Folgerungen als bereits hinlänglich begründet angenommen werden und man sonach im Ganzen nicht mehr an einer mit der Tiefe zunehmenden Temperatur des Erdballs zweifelt, die in der Tiefe von etlichen geographischen Meilen nicht bloß zur Glühhitze, sondern sogar bis zur Schmelzhitze der strengflüssigsten Fossilien übergehn muß, man ferner im Allgemeinen damit einverstanden ist, anzunehmen, daß wegen der vielen und großen obwaltenden Schwierigkeiten das Gesetz der Wärmezunahme nicht mit absoluter Schärfe aufgefunden werden kann, da es auf jeden Fall höchst wahrscheinlich ist, daß dasselbe nicht an allen Orten der Erde das nämliche sey, und außerdem ganz willkürlich vorausgesetzt wird, daß die mit der Tiefe bis zum Centrum wachsende Wärme eine arithmetische Reihe bilde, so bleibt dennoch das Problem ein sehr wichtiges und die Ansprüche der Wissenschaft fordern daher,

¹ Vergl. unten: Ursachen der Temperatur-Unterschiede, Bodenwärme.

dafs man dasselbe so weit als möglich verfolge. Man hat demnach auch später die bis dahin aufgefundenen Thatsachen durch keineswegs unbedeutende Beiträge vermehrt.

5) Ein Zweifel gegen die Hypothese einer Wärmezunahme nach dem Innern der Erde, wie der bereits erwähnte von MOYLE, ist nicht weiter erhoben worden, ausser ein ähnlicher von MATH. MILLER¹, nach dessen Meinung die grössere Wärme in tiefen Schachten vom Niedersinken der äufsern Luft herrührt, welche dadurch verdichtet werden und Wärme ausscheiden soll. Dieser Einwurf ist jedoch durch FOX² bereits dadurch widerlegt worden, dafs er die Wärme der aufsteigenden und der niedersinkenden Luftströme in tiefen Schachten mafs, wobei sich zeigte, dafs jene 5° bis 9°,5 C. wärmer sey, als diese. Unter die älteren, noch nicht erwähnten und hier daher nachtragenden, Messungen gehören die von JOHN FORBES³ in den Kohlenminen von Cornwallis, welcher anfangs gleichfalls die Meinung hegte, die wahrgenommene höhere Temperatur entstehe durch die Arbeiter und Grubenlichter, was er durch Berechnung der hierdurch erzeugten Wärme, mit Rücksicht auf die fortdauernd weggeführte, zu beweisen suchte. Durch diese genaueren Bestimmungen und durch fortgesetzte Messungen überzeugte er sich jedoch, dafs diese Ursache zwar mitwirkend, zugleich aber dennoch eine innere Wärme der Erde anzunehmen sey. Ebendieses Resultat geht aus den vielen Messungen hervor, welche BALD⁴ in den Kohlenminen in Nordengland vornahm, so wie aus denen von JOHN DAVY⁵ und von BARHAM⁶, welcher in den vielfach für diesen Zweck benutzten Kohlenminen von Cornwallis die Temperatur von 16 bis 100 Fathoms = 28° bis 34° C., in 230 Fathoms Tiefe aber = 41° bis 45° C. gefunden haben will. Aus den Messungen in den Minen von Durham in Northumberland folgt

1 Edinburgh Phil. Journ. N. XVIII. p. 242.

2 Philos. Magaz. and Annals of Phil. 1830. Febr.

3 Cornwall. Geol. Trans. T. II. p. 159. Ann. of Phil. XXII. p. 447. Phil. Mag. LXI. p. 436. G. LXXVI. 390.

4 Edinburgh Phil. Journ. N. I. p. 134.

5 Edinburgh Journal of Science N. V. p. 75.

6 Cornwall. Geol. Trans. T. III. p. 150. Faussac Bulletin. Geol. 1829. N. II. p. 174.

Die Zunahme der Temperatur von 1° C. für 99 Fufs Tiefe.
 Resultate der älteren Versuche sind verschiedentlich, namentlich auch durch Huxwood² zusammengestellt worden und es im Ganzen keinen Zweifel an der Richtigkeit der Thatsache gibt. Unter die neueren Versuche gehören ferner diejenigen, welche R. Fox³ mit dem ausgepumpten Wasser in den Minen von Cornwallis angestellt hat, da man auch nach Cornwallis hieraus richtigere Resultate erhält, als durch Beobachtungen der Lufttemperatur. In den Kupferminen der Parochie Gwennap fand er für 1° C. 30 Fufs Tiefe, in den Zinnminen bei Helston für 1° C. Temperaturerhöhung 75 Fufs; die stärksten war die Wärmezunahme in den Poldice Kupfer- und Zinnminen in der Parochie Gwennap, welche gleichfalls mittelst des ausgepumpten Wassers gefunden wurde, denn es betrug im nahe übereinstimmenden Mittel aus beiden für 1° C. nur 16 Fufs. Dieses weicht sehr ab von demjenigen Resultate, welches Irvine⁴ in den Minen der Leadhills erhielt, denn dort betrug die Wärmezunahme nur 1° C. für 190 Fufs Tiefe. In Beziehung auf die vielen, in England angestellten Messungen verdient als auffallendes Resultat noch erwähnt zu werden, daß nach Huxwood's⁵ Messungen in den Minen von Cornwallis die Temperatur im Granit mit der Tiefe weniger zunehmen soll, als in den geschichteten Felsarten; denn es betrug die Wärme

50 Faden im Granit	11° C.	in geschichteten Felsarten	13°,89 C.
100 — — —	15,00 — — —	—	16,30 —
150 — — —	18,50 — — —	—	20,00 —
200 — — —	— — —	—	25,56 —
tiefer — — —	27,37 — — —	—	29,75 —

In einer andern Mine gab das unterirdische Wasser als noch besseres Resultat:

Galerie 22,5 Faden im Granit $12^{\circ},45$ C.; 17 Faden
 in geschichteten Felsarten $11^{\circ},88$ C.
 in 100 Faden im Granit $14,00$ C.; 113 Faden
 in geschichteten Felsarten $15^{\circ},36$ C.

¹ Edinburgh Journ. of Science N. S. N. XII. p. 845.

² Edinburgh Journ. of Sc. N. XX. p. 284.

³ Edinburgh New Phil. Journ. N. XX. p. 382.

⁴ L'Institut. 1836. N. 172.

⁵ L'Institut. 1836. N. 185. Edinburgh New Phil. Journ. N. XLII. p. 376.

Dieses auffallende Ergebniss muß jedoch durch anderweitige Erfahrungen erst weiter bestätigt werden, ehe man eine Erklärung desselben versuchen darf.

Die mit der Tiefe wachsende Temperatur ist auch an vielen andern Orten bestätigt worden¹, z. B. in den Minen der Leadhills in Schottland², wo nach mehrmonatlicher Abwesenheit aller Arbeiter die Wärme des Wassers oben $4^{\circ},44$ C. und in 95 Faden Tiefe $9^{\circ},44$ gefunden wurde. Zu Dieuze, wo die mittlere Temperatur der Luft $10^{\circ},1$ C. beträgt, fand LAVA-LOIS³ in einer fast 330 F. tiefen Salzmine $13^{\circ},1$ C., so daß dort also gerade 110 Fufs Tiefe auf 1° C. Wärmesozahme kommen. Ebenso gewährte man auch zu New-Jersey in einem 300 Fufs-tiefen Brunnen eine merkliche Zunahme der Temperatur⁴. Merkwürdig ist der Umstand, welchen man bei den tiefen Brunnen in Indien wahrgenommen hat, nämlich daß diejenigen, aus denen stets Wasser zur Bewässerung geschöpft wird, eine höhere und mit der Tiefe mehr zunehmende Temperatur zeigen, als diejenigen, die seltener im Gebrauch sind. FRANKLIN⁵ unter Andern fand unter 26° und 28° N. B. und 76° bis 78° östl. Länge v. G., wo die mittlere Temperatur $= 24^{\circ},5$ C. ist, in 40 bis 80 Fufs Tiefe $25^{\circ},56$ C., in 80 bis 120 Fufs $26^{\circ},31$ C., in 120 bis 140 Fufs $27^{\circ},22$ C. Wärme.

6) Alle diese Resultate beweisen zwar im Allgemeinen den fraglichen Satz, es giebt jedoch andere Versuche, welche mit weit mehr Umsicht angestellt, der Sache eine mehr wissenschaftliche Grundlage geben. Dahin gehören vorzüglich diejenigen, welche P. EXMAN⁶ in einem Bohrloche zu Rüdendorf unweit Berlin angestellt hat. Dieses Bohrloch gewährte die Erreichung einer Tiefe von 630 Fufs unter der Hängebank, die eingesenkten Röhren in demselben hatten jedoch unten eine Weite von nur 3,2 Zoll und gestatteten daher bloß

1 London and Edinburgh Phil. Mag. N. XXVII. p. 257.

2 Edinb. New Phil. Journ. N. XLI. p. 174.

3 Ann. des Mines 8me Sér. T. III. p. 629.

4 Ann. des Mines T. VI. p. 448.

5 Biblioth. univ. 1836. p. 355. aus As. Journ. Vergl. Flutinat. 1836. N. 184.

6 Berliner Denkschr. Jahrg. 1831. u. 1832. Vergl. v. Leonhard Neues Jahrbuch. 1838. Hft. 6. S. 717.

Die Anwendung eines gehörig eingeschlossenen trägen Thermometers, welches so lange in dem Wasser in der Tiefe erhalten werden mußte, bis es die richtige Temperatur angenommen hatte; und wobei dann besonders war, die während des Versuches erfolgte Veränderung zu berechnen. Nach vorliegenden Proben nahmen die Thermometer die Temperatur der Umgebung binnen 2 Stunden völlig an, auch betrug der Einfluß der äusseren Wärme nur 0,1 Grad R. in 4 Minuten; das Seil hatte vorher gehörig belüftet, im Wasser gehangen und war dann durch angeheftete Marken in die zum Messen nöthigen aliquoten Theile getheilt worden. Die Versuche am 25. Juni 1831 ergaben für rheinländische Fath:

Temperatur der Luft im Freien ————— 12°, 6 R.

— — — — — auf der Sohle des 80 F. —

— — — — — in tiefen Schächten ————— 8,0 —

— — — — — des Wassers daselbst ————— 10,3 —

— — — — — in 625 Fufs Tiefe ————— 15,58 —

— — — — — in 495 ————— 14,50 —

— — — — — in 350 ————— 13,98 —

— — — — — in 200 ————— 10,75 —

— — — — — in 630 ————— 15,40 —

Nimmt man aus den beiden Resultaten für die größte Tiefe das Mittel = 15°, 49 und für die bekannte mittlere Temperatur des Wassers 8°, 04, so beträgt die Zunahme 7°, 45 R., wodurch die von einigen Gelehrten hinsichtlich der Wärmezunahme gemachten Einwürfe gänzlich beseitigt werden. Sollten jedoch die erhaltenen Resultate zur genauen Bestimmung des Gesetzes dieser Zunahme dienen, so bemerkt KAMM mit Recht, daß wegen des Ausströmens des Wassers aus diesem artesischen Brunnen die erforderlichen Correctionen unmöglich aufzufinden sind, und man kann hierzu nur gelangen, wenn man das Thermometer in die verschiedenen Tiefen frisch gebohrtet über herabsenkt. Da die ganze gebohrte Tiefe des Loches 109 Fufs betrug, die Röhrenleitung aber nur bis 630 Fufs reichte, und das Thermometer beim letzten Versuche 5 F. tief in Schlamm steckte, so läßt sich annehmen, daß das herabgesenkte Thermometer die Temperatur der größten Tiefe angezeigt habe, in welchem Falle 95,3 Fufs für 1° R. gehörten; müßte dasselbe aber die Temperatur derjenigen Tiefe, wo es sich wirklich befand, so würde diese GröÙe nur 84,7 Fufs

betragen. Nimmt man hiervon einen mittlern Werth, so geht 90 Fufs Tiefe für 1° R. Dafs aber die in den höheren Thonen beobachteten Temperaturen mit keiner dieser b. Annahmen übereinstimmen, erklärt sich leicht aus der völligen Abkühlung des aufsteigenden Wassers und aus dem Einflusse des seitwärts zuströmenden. Bei diesen Versuchen verdient noch bemerkt zu werden, dafs der tiefste Punkt des Bohrloches von 630 Fufs, wohin das Thermometer gelangte, ungefähr 428 Fufs unter dem Spiegel der Nordsee liegt.

7) In demselben Jahre, am 3. Juli stellte MAGNUS in diesem Bohrloche abermals Versuche an und bediente hierbei des von ihm eigens für solche Messungen zweifach construirtes *Geothermometers*². Dieses zeigte in 600 Fufs Tiefe von der Höhe an gerechnet, auf welcher der Spiegel der See angelegt ist, $15^{\circ},9$ R., in 500 Fufs Tiefe $14^{\circ},2$ und in 400 Fufs Tiefe $13^{\circ},7$. Das 80 Fufs tiefer aus der Röhre aufsteigende Wasser zeigte $10^{\circ},3$ R., mithin geben 655 — 575 Fufs Tiefe $15^{\circ},9 - 10^{\circ},3 = 5^{\circ},6$ R. Temperaturunterschied, also 100 Fufs 1° R., welches für 420 Fufs und für 300 Fufs $13^{\circ},3$ mit dem Versuche sehr genau einstimmt. Die mittlere Temperatur des Bodens von Rüdersdorf nimmt MAGNUS mit v. HUMBOLDT zu $7^{\circ},6$ R., dann beträgt der Temperaturunterschied für 655 Fufs Tiefe $15^{\circ},9 - 7^{\circ},6 = 8^{\circ},3$ R., wonach für jede 100 Fufs $1^{\circ},25$ R. kommen, oder es kämen auf 1° R. Wärmezunahme fast 79 Fufs Tiefe. Wollte man aber die Wärmezunahme von der Temperatur des Stollens anfangend rechnen, welcher mit einem nahe von der angegebenen mittleren Bodentemperatur in gleichem Niveau liegt, so kämen auf 1° R. nur etwas über 69 Fufs Tiefe, eine allerdings geringe Gröfse, welche auf die Vermuthung führen müfste, dafs das wärmere Wasser aus gröfseren Tiefen komme. Die Messungen sind später in den Jahren 1831, 1832 und 1833 noch zehnmal durch den Bergmeister SCHNEIDER vermittelst eines Apparates wiederholt worden, welcher der von ERMANN gebrauchten nachgebildet war. Die gefundene Wärmezunahme stimmte jedoch weder in den verschiedenen

1 Poggendorff Ann. XXII. 146.

2 Vergl. Thermometer.

3 Poggendorff Ann. XXVIII. 233.

ken unter sich, noch mit der durch EMMAN und MAENUS gefundenen vollkommen überein; bloß die Temperatur des aufsteigenden Wassers wurde stets gleichmäßig gefunden. Diese letzten Versuche haben noch den Vorzug, daß sie bis zu einer Tiefe von 880 Fufs fortgesetzt worden sind, also bis etwa 700 Fufs unter den Spiegel des Meeres. Dort war die Wärme $18^{\circ},8$ R., wonach also 78,5 Fufs auf 1° R. kommen. Nach HENRICART DE THURY¹ hat das Wasser eines 67 Meter tiefen artesischen Brunnens bei Epinay 14° C., einer andern dasselbst von 54 Metern Tiefe $13^{\circ},3$, während ein 12 Meter tiefer Brunnen nur 11° C. zeigt. Diese Temperaturen als den Tiefen genau zukommend angenommen geben sehr nahe 56,4 F. Tiefe für 1° C. Wärmezunahme und die mittlere Temperatur der Oberfläche $= 10^{\circ},34$ C. Zu Rochelle, wo die mittlere Temperatur der Luft und des Bodens einander sehr gleich sind, zeigt ein 123,16 Meter tiefer artesischer Brunnen $18^{\circ},12$ C., welches bei einer mittleren Temperatur von $11^{\circ},87$ C. für 1° C. 19,71 Meter oder nahe 61 Fufs giebt².

8) An diese schätzbaren Versuche lassen sich am besten die noch vorzüglicheren anreihen, welche von DE LA RIVE und MARCET in einem artesischen Brunnen eine Lieue von Genf und 297 Fufs über dem Spiegel des Sees angestellt wurden³. Der Umstand, daß das Wasser in demselben nicht aufsteigen wollte, war der beabsichtigten Untersuchung ausnehmend günstig; außerdem bedienten sie sich eines genau und zweckmäßig construirten Register-Thermometers, und sie beachteten es als eine Folge dieser günstigen Bedingungen, verfahren mit der aufgewandten grossen Sorgfalt, daß als Resultat eine regelmässig mit der Tiefe wachsende Temperatur hervorging. Sie fanden

Tiefe	Temperatur	Tiefe	Temperatur	Tiefe	Temperatur
30 Fufs	$8^{\circ},4$ R.	250 Fufs	10° R.	500 Fufs	$12^{\circ},2$ R.
60 —	8,5 —	300 —	10,5 —	550 —	12,63 —
90 —	8,8 —	350 —	10,9 —	600 —	13,05 —
120 —	9,2 —	400 —	11,37 —	650 —	13,50 —
150 —	9,5 —	450 —	11,73 —	680 —	13,80 —

¹ Globe 1828. Mars 26.

² Férussac Bullet. des Sc. natur. 1830. Avril.

³ Mém. de la Soc. de Phys. et d'Hist. nat. de Genève. T. VI. P. II.
p. 508. Bibl. univ. 1834. Mai. p. 30. Edinb. New Phil. Journ. XXXVII. p. 143.

Hiernach beträgt im Mittel die Wärmevermehrung für 100 Fuß Tiefe $0^{\circ},875$ R. oder für 1° C. gehört eine Tiefe von 32,53 Meter = 98,5 Fuß.

9) In Wien existirten im Jahre 1830 im Ganzen 41 artesische Brunnen, deren Tiefe, Ergiebigkeit und Temperatur aus v. JACQUIN'S Untersuchungen¹ bekannt sind. Die Wärme des aus solchen Brunnen ausfließenden Wassers ist zwar ein nicht sehr zuverlässiges Mittel zur Erforschung der mit der Tiefe wachsenden Temperatur der Erde, inzwischen hat ŠPASKÝ² dennoch die Angabe von den nicht hepatischen Brunnen benutzt, um dieses Gesetz aufzufinden. Für 27 Quellen wurde die allgemeine Gleichung in Anwendung gebracht, wonach

$$T = A + ax$$

ist, worin T die gesuchte Temperatur, A die mittlere Wärme, a die Tiefe und x die Zunahme der Wärme für 1 Fuß Tiefe bezeichnen. Weil aber die Menge des in 24 Stunden ausfließenden Wassers auf den gesuchten Werth einen Einfluss hat, so wurde auch diese mit in den Calcül genommen, woraus die Gleichung hervorging $mT = mA + max$. Alle Gleichungen geben als Endresultat, wenn die mittlere Temperatur von Wien = $8^{\circ},2$ R. angenommen wird,

$$A = 8^{\circ},0311, \text{ mittlerer Fehler } 0^{\circ},08601,$$

$$x = 0,0117716, \text{ mittlerer Fehler } 0,00065.$$

Hieraus folgt eine mit der Tiefe zunehmende Wärme von 85 Wiener Fuß für 1° R. oder fast 27 Meter, also nahe 100 Fuß für 1° C.

10) ALEXANDER v. HUMBOLDT, alle wissenschaftliche Forschungen lebhaft befördernd, veranlasste im Jahre 1828, da in den verschiedenen Bergwerken des preussischen Staats Thermometer beobachtet wurden, die an trockenen Stellen Bohrlöcher gesenkt und durch eine Umgebung von schlechten Wärmeleitern gegen äußere Einflüsse möglichst gesichert waren. Die Absicht hierbei war nicht bloß, das Gesetz der Wärmezunahme mit der Tiefe bestimmt zu ermitteln, sondern zugleich durch die Menge der gewählten Punkte und die Gleichheit der Oertlichkeiten den Einfluss äußerer Bedingungen bestimmter kennen zu lernen, um den Grad der Genauigkeit

1 Wiener Zeitschrift VIII. 258.

2 Poggendorff Ann. XXXI. 865.

eser zu würdigen, welchen man Messungen dieser Art beibringen darf. Eine ausführliche Angabe der Art, wie diese Versuche angestellt wurden, und der durch sie erhaltenen Resultate, wie GERHARD¹ sie mitgetheilt hat, würde hier am unrichtigen Orte seyn, um so mehr, als aus ihnen keineswegs ein bestimmtes Gesetz, dagegen aber die Gewissheit hervorgeht, daß auf diesem Wege ein solches wegen Unvermeidlichkeit des örtlichen Einflüssen entstehenden Fehler nicht zu erreichen ist, insbesondere weil die wechselnde Temperatur der umgebenden Luft auch in bedeutenden Tiefen auf die so vorgerichteten Thermometer noch immer einen bedeutenden Einfluß ausübt. Unter den 11 Beobachtungsreihen ist 60 Par. die geringste, 2323 Fufs aber die größte Tiefe, welche die Wärmevermehrung um 1° R. zugehört; der Unterschied zwischen diesen beiden Resultaten ist aber so groß, daß es in der That nicht der Mühe lohnt, das arithmetische Mittel aus allen aufzusuchen. Inzwischen haben diese Beobachtungen einige interessanten und für das Problem selbst wichtige Bemerkungen Veranlassung gegeben. Zuerst zeigten die in der Nähe der Oberfläche der Erde befindlichen Thermometer in einigen Fällen eine etwas höhere Temperatur, als die mittlere des Ortes, im Ganzen aber ergab sich, daß zwischen dem 51,5. Grade N. B. und 763 Fufs über dem Niveau des Meeres in 32 F. Tiefe unter der Erdoberfläche die mittlere Temperatur 6°,545 R. oder 8°,181 C. betrage; auch stimmen die Messungen mit der Annahme überein, daß die Temperatur für 600 Fufs Höhe um 1° R. abnehme. Unter andern die mittlere Temperatur zu Siegen, etwa zwei Meilen von Stahlberge, im Jahre 1829 aus 2190 Beobachtungen = 5°,84 R. gefunden, sie müßte also auf dem Stahlberge in 600 Fufs Höhe = 5°,434 seyn, wurde aber in 32 Fufs Tiefe 5°,84 gefunden, welches nur einen Unterschied von 0°,406 R. giebt. Nimmt man die oben angegebene mittlere Temperatur von 6°,545 R. als richtig an und corrigirt diese für die Höhe, so betrüge sie auf dem Stahlberge 5°,658 und gäbe einen Unterschied von 0°,224 R. Hierbei ist jedoch nicht in Anschlag gebracht, daß die mittlere Temperatur des Jahres 1829 in ganz Deutschland geringer war, als in andern Jahren,

¹ Poggendorff Ann. XXII. 497.

indem namentlich hier in Heidelberg die mittlere Temperatur dieses Jahres aus Beobachtungen um 9 Uhr Morgens und Abends = $6^{\circ},421$ R. von dem Mittel aus 18 Jahren = $8^{\circ},008$ um $1^{\circ},587$ R. abweicht.

11) Das größte Verdienst um die Aufhellung des wichtigen Problems hat sich das kön. sächs. Oberbergamt dadurch erworben, daß es den in Versuchen dieser Art vorzugsweise geübten F. REICH beauftragte, eine Reihe Beobachtungen in den Schachten der Freiburger Gruben anzustellen, und die erforderlichen Mittel hierzu freigebig verwilligte. Die ausgedehnten Untersuchungen wurden in den Jahren 1830 bis 1832 angestellt und sind nebst den erhaltenen Resultaten zur Freude und Belehrung aller Freunde dieses interessanten Zweiges der Naturforschung ausführlich beschrieben worden¹. Die gebrauchten Thermometer wurden vorher genau geprüft, ihre Scala durch Rechnung berichtigt, nach dem Gebrauche wieder nachgesehen und dürfen hiernach bis auf eine Fehlergrenze von nicht mehr als $0^{\circ},05$ C. für richtig gelten; sie steckten bis an die Scale in messingnen, unten mit einem Kork verschlossenen Röhren und diese wurden, nebst den Bohrlöchern, nach dem Einsenken mit losem Sande bis obenhin angefüllt. Man war darauf bedacht, zu oberst ein Thermometer in die Erdoberfläche, aber in festes Gestein, einzusenken, das tiefste so viel als thunlich vertical unter demselben und dazwischen noch ein oder zwei andere, sämmtlich in trockne Bohrlöcher, zu

¹ Beobachtungen über die Temperatur des Gesteins in verschiedenen Tiefen in d. Gruben d. Sächs. Erzgebirges u. s. w. von F. REICH. Freib. 1834. In diesem Werke findet sich S. 138 eine sehr vollständige Uebersicht der bisherigen Messungen dieser Art, woraus ich folgende Angaben entnehme. KIRCHER Mand. subterr. 1664. T. II. p. 184 erfährt von den Bergleuten in Freiberg, daß in der Tiefe trockner Gruben eine größere Wärme herrsche. BORRHAVE in Chemia. Lugd. Bat. 1732. 4. T. I. p. 479 sagt, man wisse aus Beobachtungen, daß die Wärme mit der Tiefe zunehme, und auch BOYLE in Tract. de temperie subterr. regionum erwähnt unbestimmte Beobachtungen über die mit der Tiefe zunehmende Temperatur. Diese Angaben sind die ältesten bisher aufgefundenen; zu den späteren gehören die Beobachtungen von FAHRESLEBEN zu Clausthal, in v. ZACH Mön. Corr. IX. S. 354, von MÜLLER zu Palmbaum bei Marienberg ebend., und von LAMPADIUS zu Freiberg, in: Grundriß der Atmospheric. 8. 17.

nach allen Seiten wenigstens 40 Zoll von der Gesteinsoberfläche ab-
geräumt. Die Wahl eines schicklichen Ortes für das obere Ther-
mometer war schwierig, die Anbringung des untersten senkrecht
zu demselben im strengsten Sinne genommen unmöglich, je-
doch kam man der Erreichung dieser Aufgabe möglichst nahe.
Die oberen Thermometer wurden in der Regel wöchentlich
gelesen, die tiefen zweimal abgelesen, was bei der langsa-
men Veränderung der Temperatur solcher Orte zur Erhaltung
des richtigen Mittelwerthes sicher genügt. Aus einer vor-
hergehenden Berechnung fand sich, daß im Mittel 100 Meter Tiefe
eine Vermehrung der Temperatur von $2^{\circ},245$ C. gaben, einer
Steigung von 100 Meter über die Oberfläche der Erde aber
eine $0,2$ C. Wärmeabnahme zugehöre, vermittelst welcher Grö-
ßen die ethische Meter unter der Erdoberfläche beobachteten
Temperaturen auf die der Oberfläche selbst reducirt wurden,
da die tieferen Thermometern zeigte sich ein unverkennbarer
Einfluß des Wetterzuges, inzwischen hatte man für die mög-
lichst vollständige Absperrung des letzteren gesorgt, ohne daß
es thunlich war, dieses Hinderniß gänzlich zu besei-
tigen, wie sich aus den einzelnen Beobachtungsreihen ergab,
daß dennoch ein größerer oder geringerer Wechsel der Tempe-
ratur Folge dieser äußeren Einflüsse zum Vorschein kam.
Die Würdigung der erhaltenen Resultate verdient noch be-
merkt zu werden, daß bei einigen der tieferen Thermometer
bald nach dem Einsenken beobachtete Stand völlig un-
verändert blieb, z. B. bei dem im Georg Stollen in 140,7 Me-
ter Tiefe befindlichen, bei einer Meereshöhe des Ortes von
140,7 Meter, welches bloß im October 1830 einen etwas hö-
heren Stand von $9^{\circ},37$ C. zeigte, nachher in den folgenden
Monaten sich aber constant auf $9^{\circ},32$ erhielt. Sehr zweck-
mäßig waren an verschiedenen Puncten neben den in die Fel-
se eingesenkten Thermometern noch ein äußeres, dem Ein-
fluß der Luft ausgesetztes aufgehangen, um aus der Verglei-
chung beider die Größe der äußeren Einflüsse auf das Haupt-
thermometer annähernd zu bestimmen.

Um aus den zahlreichen Beobachtungen die gesuchten Re-
sultate zu erhalten, war zuerst erforderlich, die mit der Höhe
über dem Meeresspiegel abnehmende Temperatur vermittelst
nahe unter der Oberfläche eingesenkten Thermometer aus-
zuzeichnen. Heißt demnach h die Höhe in Metern und d die

Temperaturdifferenz der einzelnen Stationen, so giebt $\frac{100d}{h}$ die aus den Beobachtungen hervorgehende, für 100 Meter gehörige Verminderung der Temperatur. RICH combinirte von den neun Beobachtungspuncten je zwei, und da die hieraus erhaltenen 36 Combinationen einen desto größeren Werth haben, je größer der Höhenunterschied ist, so gab die Formel

$$\frac{\sum . h^2 \frac{100 d}{h}}{\sum . h^2} = \frac{\sum . 100 d h}{\sum . h^2}$$

den wahrscheinlich genauesten Werth von $0^{\circ},517 \text{ C.}$ für 100 Meter Höhenzunahme oder 193,4 Meter Höhe für 1°C. Temperaturverminderung. Heißt dann die mittlere Temperatur der Erdkruste unter jener Breite a , die zu einem Meter Höhe gehörige Abnahme m , so ist die der gegebenen Höhe zugehörige Temperatur $t = a - mh$ und also nach dem gefundenen Werthe von $m = 0,00517$ ist $a = t + 0,00517 h$. Die 9 Resultate der Beobachtungen, unter denen $9^{\circ},36$ das Minimum und $10^{\circ},59$ das Maximum ist, geben im Mittel die Temperatur des Bodens $= 10^{\circ},22 \text{ C.}$ Es möge des Zusammenhangs wegen hier auch erwähnt werden, daß RICH diese gefundene Größe zugleich mit der Lufttemperatur der gegebenen Orte verglichen hat. An drei Orten wurde außer den Messungen der Temperatur der Erdoberfläche auch die der Luft gemessen, woraus unzweideutig hervorging, daß die erstere höher ist als die letztere. Zur Bestimmung der Lufttemperatur dienten Beobachtungen zu Dresden, Freiberg, Altenberg, Markus-Röhling Grube und Johanneorgenstadt, aus deren Vergleichung mittelst Anwendung (der angegebenen Formel hervorgeht, daß für 100 Meter Höhendifferenz eine Verminderung der Temperatur von $0^{\circ},574 \text{ C.}$ oder für eine Wärmeabnahme von 1°C. eine Höhenzunahme von 174,2 Meter gehören.

Soll die mit der Tiefe wachsende Temperatur aus den Messungen gefunden werden, und ist für dieselbe Grube die Höhe über der Meeresfläche der oberen Station H_1 , der unteren H_2 , die an diesen gemessene Temperatur in Centesimalgraden T_1 und T_2 und x die 100 Metern Tiefe zugehörige Temperaturzunahme, so ist

$$x = \frac{100(T_2 - T_1)}{H_1 - H_2}.$$

Inzwischen sind die aus den einzelnen Beobachtungsreihen erhaltenen mittleren Resultate nicht alle von gleichem Werthe, vielmehr wächst ihr Gewicht mit ihrer längeren Dauer und der Abwesenheit störender Einflüsse. Unmöglich kann jedoch das Gewicht eines erhaltenen Resultates der Dauer der Beobachtungszeit direct proportional gesetzt werden, aber es läßt sich kein triftiges Argument gegen die von REICH selbst nur als solche betrachtete willkürliche Bestimmung vorbringen, wenn man das Gewicht der vierten Wurzel der Zeitdauer proportional setzt. Die störenden Einflüsse lassen sich nicht füglich bestimmt, weder auffinden noch corrigiren, und es giebt daher die Differenz zwischen dem höchsten und niedrigsten Stande des in der Tiefe beobachteten Thermometers den einzigen Anhaltspunct, um auf solche störende Einwirkungen mit Wahrscheinlichkeit zu schließen. Da jedoch dieser Differenz ein zu großer Werth beigelegt werden würde, wenn man sie ganz in Rechnung nehmen wollte, so setzt REICH ihren Einfluß der Quadratwurzel aus ihrer Größe umgekehrt proportional. Sind dann zwei tiefer gelegene Puncte zu vergleichen, so werden die Quadratwurzeln aus ihren Unterschieden summiert, für die oberen Puncte, bei denen die Unterschiede nicht für bedeutend gelten können, wird statt dessen der Unterschied der beobachteten und der berechneten Temperatur gewählt, und wenn die Temperatur der Oberfläche nicht beobachtet, sondern nur berechnet ist, so wird der für diese Bestimmung gefundene wahrscheinliche Fehler $= 0^{\circ},112$ C. substituirt. Heißt dann der Werth eines Resultates P , die Zeitdauer der Beobachtungen in Monaten τ , die Höhe in Metern H_1 und H_2 , die Differenz zwischen dem beobachteten Maximum und Minimum in Centesimalgraden für den oberen Punct D_1 , für den unteren D_2 , so ist

$$P = \frac{(H_1 - H_2)\sqrt[4]{\tau}}{\sqrt{D_1} + \sqrt{D_2}}.$$

Die sämmtlichen Resultate, hiernach berechnet, geben

$$\frac{\sum P^2 x}{\sum P^2} = 2^{\circ},390 \text{ C.},$$

als Wärmezunahme für 100 Meter Tiefe, oder 41,84 Meter

= 128,89 Par. Fufs Tiefe für 1° Cent. Wärmezunahme. Dieses Resultat kann in Folge störender Einflüsse zu groß oder zu gering seyn, worüber zwar nicht mit Sicherheit zu entscheiden ist, die Prüfung der obwaltenden Bedingungen führt jedoch zu der Vermuthung, daß es eher zu gering als zu groß seyn dürfte, da die eine Erkaltung der tieferen Fächer herbeiführenden Ursachen in überwiegender Zahl und von verhältnißmäßig größerem Einflusse vorhanden sind.

12) Diese Untersuchungen sind hier theils wegen ihrer Wichtigkeit, theils darum, weil die dabei befolgte Methode auch für ähnliche Fälle als Regel dienen kann, ausführlich mitgetheilt worden. Außer dieser benutzte REICH noch eine andere zur Beantwortung der vorliegenden Frage dienende Gelegenheit, die Aufhellung des schwierigen Problems von großem Werthe. In einer Grube unweit Freiberg war vor etwas mehr als Jahren Wasser erschroten, dieses aber durch Verspündung gesperrt worden, so daß es einen Druck von 18 Atmosphären übte, und da dennoch nur wenig Wasser durchdrang, so mußte das eingeschlossene nothwendig die Temperatur des umgebenden Gesteins angenommen haben. Außerdem war die Wärme des Wassers selbst bald nach der Absperrung gemessen worden, und es ergab sich dann nach einer Vergleichung des hierbei und bei späteren Messungen gebrauchten Thermometers, daß sich die Temperatur desselben im Verlauf von zwei Jahren nicht merklich geändert hatte. Die Tiefe des Wasserbehälters unter der Erdoberfläche betrug 279,7 Meter, die Höhe der letzteren über dem Meere 416 Meter, wofür eine mittlere Temperatur von 8°,07 C. berechnet wurde. Die Temperatur des Wassers war 16°,44 C., mithin der Unterschied 8°,37 C., welches auf 100 Meter 2°,99 C. Wärmezunahme oder für 1° C. 33,4 Meter = 102,3 Fufs giebt, letztere GröÙe beträchtlich kleiner als die oben gefundene.

13) Höchst interessante und wichtige Resultate haben die Messungen gegeben, welche PHILLIPS¹ in einem neu angelegten Schachte zu Newcastle unter 54°55' N. B. angestellt hat. In der Tiefe desselben konnte durch Arbeiter und Grubenlichter noch keine höhere Wärme erzeugt worden seyn, viel-

¹ London and Edinb. Phil. Magaz. N. XXX. p. 446. Poggendorff XXXIV. 191.

der Zug der Wetter so stark, daß selbst das in Menge aus den Kohlen aufsteigende Kohlenwasserstoffgas unschädlich wurde, von chemischen Zersetzungen zeigte sich keine Spur, und wenn die störenden Bedingungen einen Einfluß äußerten, so konnte dieser nur in einer Verminderung der Temperatur bestehen. Alle im Einzelnen angegebene Umstände führen jedoch zu dem Resultate, daß die gemessene Temperatur bis auf einen unmerklichen Fehler genau diejenige der untersuchten Schichten war. Die ganze Tiefe des Schachtes beträgt 1684 engl. Fufs, die Oeffnung desselben liegt 87 Fufs über dem mittleren Spiegel des Meeres, mithin befindet sich die Kohlenschicht 1497 Fufs unter dem Niveau des Meeres. PHILIPS nimmt an, daß die Temperatur in der oberen Schicht von 100 Fufs sich nicht ändere, und da die mittlere Temperatur jenes Ortes $47^{\circ},6$ F. beträgt, am tiefsten Punkte aber $17^{\circ},6$ gemessen wurden, so giebt dieses für 1484 Fufs 25° F. oder 59,35 Fufs Tiefe für 1° F. Wärmezunahme, welches sehr nahe 100 Par. Fufs für 1° C. beträgt. Da man aber gewöhnlich von der Oberfläche an zu messen pflegt, abgerechnet, daß eigentlich die Temperatur des Bodens und nicht die mittlere Temperatur der Luft in Rechnung genommen werden müßte, so geben 1584 engl. Fufs Tiefe für 25° F. Temperaturunterschied 63,4 engl. Fufs Tiefe für 1° F. oder sehr nahe 107 Par. R. Tiefe für 1° C. Wärmezunahme.

14) KUPFFER¹ untersuchte bei seiner Reise nach dem Ural in Gemeinschaft mit A. ERMAN die Temperatur in den Turinskischen Kupfergruben unweit Bogoslowk und fand in 112 Meter Tiefe 5° R. In den Frolov'schen Gruben, nicht weit von jenen entfernt, hatten die Grubenwasser, welche den tiefsten Theil erfüllten, zum Beweise, daß dort lange nicht gearbeitet worden war, in 65 Meter $3^{\circ},2$ R. Wärme, eine Quelle aber, welche in 56 Meter Tiefe hervorbrach, zeigte $2^{\circ},7$ R. Wenn man, anstatt das Mittel aus beiden zu nehmen, die Summe der Tiefenunterschiede durch die Summe der Temperaturdifferenzen dividirt, so erhält man für 1° R. eine Zunahme der Tiefe von 24,4 Meter, also für 1° C. 19,52 Meter oder sehr nahe 60 Fufs.

¹ Poggendorff Ann. XV. 170.

15) Zu den neuesten Resultaten gehört¹, daß in einem Bohrloche, welches zu Paris für einen artesischen Brunnen niedergesenkt wurde, mittelst eines Maximum-Thermometers am 20. Dec. 1835 in 248 Meter Tiefe $20^{\circ},0$ C. und am 1. Mai 1836 in 298 Meter Tiefe $22^{\circ},2$ C. gemessen wurde. Der Unterschied beider giebt für 1° C. Wärmezunahme eine Vermehrung der Tiefe von 23 Meter, die letzte Beobachtung allein aber, wenn $10^{\circ},6$ als mittlere Temperatur der Erdoberfläche zu Paris angenommen werden², giebt eine Tiefe von 26 Meter. Die Wärme scheint daher mit der Tiefe zu wachsen, oder man müßte mit ARAGO annehmen, daß die Reibung des Bohrgestänges auf die Wärme des Bohrloches einen Einfluß ausübe und daß durch das stete Auf- und Niedergehen desselben der Bohrschlamm durch einander gemengt werde, sonstige Fehler der Messung nicht gerechnet. Man muß doch berücksichtigen, daß die oberen Erdschichten durch eindringenden atmosphärischen Wasser bereits stärker abgekühlt seyn konnten und daher nicht sofort eine Vermehrung der Temperatur zeigten. In einem andern Bohrloche zu Paris maßt WALFERDIN³ in 400 Meter Tiefe mittelst eines eingerichteten registrirenden Thermometers in wiederholten Versuchen im Mittel $23^{\circ},75$ C., welches mit der mittleren Lufttemperatur zu Paris verglichen $23^{\circ},75 - 10^{\circ},6 = 13^{\circ}$ für 400 Meter oder mit der constanten unter der Sternwarte $23^{\circ},75 - 11^{\circ},7 = 12^{\circ},05$ für 372 Meter, also im ersten $30,42$, im zweiten $30,87$ Meter Tiefe für 1° C. giebt. St. Ouen⁴ unweit Paris zeigt eine aus 66 Meter Tiefe springende Quelle $12^{\circ},9$ C., welches mit der Temperatur den Kellern der Sternwarte 28 Meter tief verglichen $66 - 28 = 38$ Meter Tiefe $12^{\circ},9 - 11^{\circ},834 = 1^{\circ},066$ C. oder $35,64$ Meter $= 109,8$ Fuß für 1° C. Eine Reihe Messungen in 15 Bohrlöchern unweit Lille, unter 50° 39' N. gestellt, kennen wir nur durch POISSON⁵, welchem A.

1 Poggendorff Ann. XXXVIII. 415.

2 Es werden auch $10^{\circ},81$ angenommen. S. die unten mitgetheilte Tabelle.

3 L'Institut 1837. N. 216. p. 206. Die Wärme unter der Sternwarte wird hierbei nur $= 11^{\circ},7$ angenommen.

4 Annuaire du Bureau des Longs. 1835. p. 235.

5 Théorie mathem. de la Chaleur. Par. 1835. 4. p. 420.

Resultate ohne weitere Auskunft, wie sie gefunden wurden, mittheilte. Aus der Summe der sämtlichen Werthe findet Poisson mit Anwendung der Methode der kleinsten Quadrate 25,459 Meter oder 78,3 Par. Fufs für 1° C.

16) Es scheint mir unnöthig, die nicht geringe Zahl der erhaltenen Resultate noch zu vermehren, wie durch weiteren Nachforschungen wohl geschehn könnte, obgleich von den bis jetzt bekannt gewordenen wichtigern wohl keins übergangen wird; dagegen liegt die wichtige Aufgabe vor, das Gesetz der mit der Tiefe wachsenden Temperatur aus den gegebenen Messungen mit der erforderlichen Genauigkeit aufzufinden, um hieraus wenigstens annähernd zu folgern, in welcher Tiefe unter der Erdoberfläche oder in welchem Abstände vom Mittelpunkte der Erde noch gegenwärtig Glühhitze herrscht. Verschiedene Gelehrte haben diese Frage bereits betrachtet, namentlich CORDIER, HENWOOD und Andere, wie oben erwähnt worden ist, indem sie einige der vorzüglichsten Bestimmungen vereinten und daraus einen mittleren Werth als annähernd genau aufsuchten. Man bediente sich dabei der Formel

$$T = t + \beta x,$$

wo T die Temperatur in der Tiefe, t die mittlere des Bodens an dem jedesmaligen Orte, x die gegebene Tiefe in irgend einem Längenmafs und β den Coefficienten für die gebrauchte Thermometerscale bezeichnet, welcher angiebt, um den wievielten Theil eines Grades die Temperatur für die Einheit des Längten Masses, also 1 Fufs oder 1 Meter u. s. w., mit der Tiefe wächst, wobei Poisson als Bedingung annimmt, dafs die Gröfse x mehr als 20 Meter betrage. Aus dem Werthe β läfst sich demnächst die Tiefe finden, in welcher die Temperatur um 1° der gebrauchten Thermometerscale wächst, wie denn von selbst ergiebt, dafs man aus bekannten Werthen von t , β und x die der Tiefe zugehörige Temperatur finden könne, umgekehrt aber kann auch durch bekannte Werthe von T , β und x die Bodentemperatur t gefunden werden, welches Mittel jedoch unsicherer ist, als andere, deren man sich für diesen Zweck zu bedienen pflegt. KUPFFER¹ macht

¹ Poggendorff Ann. XXXII. 285.

folgende Zusammenstellung. Es geben für 1° R. eine Zunahme der Tiefe:

seine eigenen Beobachtungen am Ural . . .	24,8 Meter
die Beobachtungen in den Gruben von Cornwallis, Sachsen und Frankreich . . .	26,9 —
die artesischen Brunnen Wiens . . .	25,4 —
die artesischen Brunnen bei Rochelle . . .	24,6 —
die artesischen Brunnen von Epinay . . .	22,9 —
die Beobachtungen von Fox, MOYLE und BARHAM in den Gruben bei Falmouth . .	30,2 —
andere Beobachtungen von Fox . . .	28,0 —

Werden die ersten drei Werthe, deren Gewichte bekannt sind jeder mit seinem Gewichte multiplicirt und dividirt man die Summe dieser Producte durch die Summe der Gewichte, so erhält man 25,37 Meter für 1° R.

17) Vorzüglich hat G. BISCHOF die Temperatur-Verhältnisse der Erde zum Gegenstande mehrjähriger Untersuchungen gemacht und demnach auch die Resultate der bisherigen Versuche über die Zunahme der Wärme im Innern der Erde zusammengestellt¹. Vor allen Dingen macht er bemerklich, daß die Configuration der Erdoberfläche bei diesen Messungen berücksichtigt werden müsse, wovon sogleich ausführlicher gehandelt werden soll. Hiernach muß auf Bergen die Temperatur mit der Tiefe langsamer, in Ebenen und eingeschlossenen Thälern aber schneller zunehmen. Es dürfen daher die Resultate, welche REICH in dem eingeschlossenen Wasser im Erzgebirge und welche PHILLIPS neuerdings zu Newcastle erhielt, wovon jenes 128,5 und dieses 125,4 Fufs Tiefe für 1° R. giebt, als normale Bestimmungen für Berge, dagegen aber diejenigen, welche im artesischen Brunnen unweit Genf, im eingeschlossenen Wasser zu Cornwallis, in unterirdischen Quellen ebendasselbst und im Bohrloche zu Rüdersdorf erhalten wurden, nämlich 114,8; 111; 115 und 114 Fufs für 1° R. als normale Bestimmungen für Ebenen oder eingeschlossene Thäler gelten². Eine zweite Bedingung, welche bei dieser

1 Poggendorff Ann. XXXV. 209.

2 Es läßt sich hiergegen einwenden, daß Newcastle in der Ebene und die Mündung des Schachtes nur 87 engl. Fufs über dem Meerespiegel liegt.

Aufgabe sehr beachtet zu werden verdient, ist die Tiefe der Erdkruste, von der Oberfläche an gerechnet, bis zu welcher die Wirkungen der äußeren Temperaturveränderungen eindringen, indem diese unter den verschiedenen Breitengraden sehr ungleich ist. Auch hierüber muß weiter unten ausführlicher geredet werden.

18). Auch Poisson¹ hat in seiner mathematischen Theorie der Wärme die Temperaturerhöhung in der Tiefe zum Gegenstande der Untersuchung gemacht. Da die Thatsache einmal anerkannt ist, so müssen die Beobachtungen nach der Methode der kleinsten Quadrate vereint die Werthe t und β in der oben mitgetheilten Formel geben, und wenn diese einmal bestimmt sind, so können durch wiederholte Messungen an demselben Orte die jährlichen und auch die secularen Schwankungen dieser Temperatur ermittelt werden, eine interessante Aufgabe, deren Lösung der beharrliche Eifer der Physiker künftig vielleicht gewähren wird. Die Größe t , die man Bodentemperatur zu nennen pflegt, übertrifft die von den Luftströmungen hauptsächlich abhängende der Orte um eine Kleinigkeit. Zur Bestimmung der beiden Größen benutzt Poisson die bereits beschriebenen Versuche von MARCET und DE LA RIVE unweit Genf und erhält daraus $t = 10^{\circ},14$ und $\beta = 0^{\circ},0307$, welches dann eine Tiefe von 32,55 Meter (100,02 Fuß) für 1° C. giebt. Bei der Betrachtung des durch ARAGO gemachten Vorschlages, die Größen t und β aus der Temperatur des Wassers artesischer Brunnen zu bestimmen, inserirt Poisson eine in Beziehung auf den Ursprung der Quellen überhaupt wichtige Hypothese. Man nimmt allgemein an, daß das Wasser der artesischen Brunnen, an höher liegenden Orten von der Erde aufgenommen und in wasserdichten Lagen von Steinen oder Erde fortgeführt, nach Durchbohrung dieser Schichten in Folge hydrostatischer Gesetze ausfließe². Poisson findet diese Hypothese in vielen Fällen unwahrscheinlich und nimmt statt dessen an, es gebe unterirdische Wasserbehälter, deren Decke nicht absolut unbiegsam sey, sich vielmehr zusammenziehen und durch den somit erzeugten Druck

¹ Théorie mathématique de la Chaleur. Par. 1835. 4. p. 415. Im Anzuge in Bibl. univ. 1835. T. LX. p. 279. 415.

² Vergl. Quellen, artesische. Bd. VII. S. 1054.

das Wasser aufsteigen mache. **POISSON**¹ zeigt jedoch Recht, daß diese auch von andern Gelehrten, namentlich neuerdings von **MARCEL DE SERRES**², geäußerte Hypothese mit der langen Dauer des Fließens solcher Brunnen und im Wasser derselben gefundenen Thieren, Muscheln und andern vegetabilischen Körpern durchaus unverträglich seyn kann als unübersteigliches Hinderniß noch ferner an, daß so viele artesischen Brunnen nicht überfließen, welche sich stets bis zu einer gewissen Höhe erhalten, wie viel Wasser auch durch Auspumpen weggenommen werden mag. In jedem Fall muß aber das hinlänglich lange Zeit in den tieferen Räumen mit den dortigen Schichten in Berührung gebliebene Wasser die Temperatur der Umgebung angenommen haben und diese auch beim Aufsteigen nicht merklich ändern. **POISSON** benutzt dann zur Bestimmung des Werthes t die Temperatur eines artesischen Brunnens zu Saint-Omer bei Paris, welcher aus einer Tiefe von 66 Meter springend 11° zeigt. Diese Wärme, mit der in den Kellern unter der Erde $t = 11^{\circ},834$ verglichen, giebt für 38 Meter einen Unterschied $= 1^{\circ},066$, also $\beta = 0^{\circ},0281$ und für 1° C. 35,65 Meter (Fufs). Die erwähnten 15 Brunnen bei Lille geben in größeren Tiefen höhere Temperaturen. Alle vereint und nach der Methode der kleinsten Quadrate berechnet geben $t = 11^{\circ},834$ und $\beta = 0^{\circ},0393$, wonach für 1° Temperaturzunahme 78,37 Meter (78,37 Fufs) Tiefe gehört. Die drei Werthe β für Lille, $0^{\circ},0307$ für Genf und $0^{\circ},0281$ für Paris weichen bedeutend von einander ab, welches weder vom Unterschied der geographischen Breite, noch von der Erhebung über die Meeresfläche herrühren kann, sondern in der Ungleichheit der Terrains begründet seyn soll. Von dem Resultate der ersten Bohrung in Paris, die dem Plane nach bis zu einer bedeutenden Tiefe fortgesetzt werden soll, hat **ARAGO**³ kurze Notiz mitgetheilt. Man ist jetzt bis zu 1230 Fufs gekommen und hat in dieser Tiefe mit 4 Register-Thermometern gemessen, die alle ein nur unmerklich von einander abweichendes Resultat gaben. Die Temperatur in dieser Tiefe

1 Annalen der Physik und Chemie. Th. XXXVIII. S. 603.

2 L'Institut. 1836. N. 91. p. 43.

3 Edinburgh New Philos. Journ. N. XLVII. p. 224.

= 23,5 C., und wenn hiervon die mittlere Temperatur in $t_0 = 10,6$ abgezogen wird, so bleiben 12,9, wonach für C. 95,4 Par. Fufs gehören.

19) Bevor es räthlich ist, zu versuchen, aus den sämtlichen mitgetheilten Messungen das Gesetz der mit der Tiefe zunehmenden Erdtemperatur zu entnehmen, oder nur zu vermuthen, ob und wie weit sich ein solches daraus auffinden lassen, muß nothwendig erst die über die Erdwärme im Allgemeinen zulässige Hypothese näher erörtert werden. Eine solche bereits aufgestellt worden¹, man könnte sie die *Blüffon'sche* nennen, und sie hat neuerdings in LAPLACE und FOURIER so viele Vertreter gefunden, daß bei weitem die Mehrzahl der Physiker und Geologen zu ihr übergegangen ist. Hierin ist die Erde ursprünglich in einem feurig flüssigen Zustande, ist bloß auf der Oberfläche durch Oxydation der metallischen Bestandtheile umgewandelt worden und erkaltet, die durch diese dicke Kruste geschützten Theile haben aber die Wärme beibehalten. Gegen diese, vorzüglich durch LAPLACE weiter ausgeführte, mit den magnetischen Verhältnissen der Erde neuerdings in den innigsten Zusammenhang gebrachte Hypothese hat sich jüngstens POISSON² erklärt, und er hat gleich die von ihm gemachten Einwendungen ohne Anwendung des Calcüls, wodurch er sie zu begründen sucht, nicht vollständig würdigen, was jedoch hier zu viel Raum erfordert würde, so darf doch die neue, von ihm aufgestellte Hypothese nicht ganz übergangen werden. Es scheint mir, als es überhaupt noch zu früh, wenn nicht wegen der Unmöglichkeit eines zu hoffenden Resultates ganz unnütz, auf das Laplace'sche Problem auf solche Weise den Calcül anzuwenden, als dieses durch FOURIER und POISSON geschehn ist, und beide das Verhältniß der statt gefundenen Abkühlung und der hierzu gegebenen Zeit nach den Gesetzen der Wärmeleitung auf die Erde anwenden, ohne daß vorher ausgemacht worden ist, ob die große Masse des auf der Erdoberfläche befindlichen Wassers ursprünglich vorhanden war und was

¹ S. Art. Erde. Bd. III. S. 988. Vergl. Geologie. Bd. IV. S. 1245.

² Théorie mathématique de la Chaleur. p. 421. Vergl. den nachstehenden Art. und darin POISSON's Theorie.

für Veränderungen im entgegengesetzten Falle dessen kommen hervorrufen mußte; ja es ist selbst noch nicht einmal hinlänglich erwiesen, ob die Erde eine stete, auch in Jahrhunderten kaum merkliche Verminderung ursprünglichen größeren Wärme dadurch erleidet, daß sie Weltraum oder andern Himmelskörpern abgibt, oder die Menge ihres eigenthümlichen Wärmestoffes, mindestens in der jetzigen Periode des Gleichgewichts, unveränderlich selbst bleibt. Da es unmöglich ist, die Entscheidung Probleme aus der Erfahrung zu entnehmen, so muß lange anstehn, bis die Theorie der Wärme vollständig begründet worden seyn wird, um hieraus die Beantwortung dieser Frage zu entnehmen¹. Wollte man mit FOURIER² annehmen, die Oberfläche der Erde habe sich allmählig abgekühlt, so müßte POISSON durch Jahrhunderte von einander entfernte Messungen ausgemittelt worden seyn, welcher Temperaturunterschied Bodentemperatur und der mittleren Lufttemperatur an einem gegebenen Orte früher statt gefunden habe, um hieraus die Größe der Abkühlung in einer gegebenen Zeit, oder zu welcher Zeit welche seit dem Zustande der Glühhitze bis zur Herstellung der gegenwärtig bestehenden Verhältnisse verfloßen durch Rechnung zu bestimmen, und dennoch sey auch noch nicht ausgemittelt, ob das hiernach aufgefundenene auch auf andere Orte Anwendung leide, weil das Wärmevermögen der verschiedenen Fossilien hierfür noch keineswegs gehörig bestimmt ist. Nähme die Wärme für je 1000 Fuß Tiefe um 1° C. zu, so würde 0,01 vom Erdhaupte tief die Wärme schon 2000° C. übersteigen, obgleich wir nicht wissen kann, ob die Wärme im einfachen arithmetischen Verhältnisse oder in einem zusammengesetzten wächst, welches ebensowohl größer als auch kleiner seyn könnte. Aber nur eine solche Zunahme der Temperatur statt, wie bisherigen Messungen sie angeben, so würde die Wärme im Centrum 200000° C. übersteigen, was einen gasförmigen Zustand der daselbst befindlichen Substanzen voraussetzt, was unwahrscheinlich macht, daß die Erdkruste so stark Expansion ausüben könnte, um jene inneren Substanzen

1 Vergl. unten Veränderungen der Temperatur.

2 Ann. Chim. et Phys. T. XIII. p. 425.

flächen Dichtigkeit des Wassers zusammenzudrücken. Die kugelförmige Gestalt und Abplattung der Planeten läßt jedoch einen ursprünglichen flüssigen Zustand schliessen, aus welchem, vielleicht auch einem gasförmigen, die Erde nicht an-
 m. durch Abgehen eines Theils ihrer Wärme an ihre Umgebung in den festen übergehn konnte. Poisson
 hier aber der herrschenden Ansicht entgegen nicht wahr-
 scheinlich, daß das Festwerden von außen angefangen habe
 nach innen fortgeschritten sey, vielmehr mußten sich die
 warmen Theile herabsenken, erhitze dagegen erheben, wo-
 durch eine gleichmäßige Wärme der ganzen Masse erzeugt
 wurde. Weiter ober mußten die innersten Theile durch den
 enormen Druck anerst fest werden. Denkt man sich eine
 Kugel von der Höhe des Erddurchmessers und das Ge-
 drückelchen der Hälfte desjenigen gleich, welches sie auf
 der Oberfläche hätte, so würde der ausgeübte Druck dersel-
 be mehr als 30 Millionen Atmosphären betragen, und wenn
 100 Atmosphären sein Volumen um $\frac{1}{10}$ vermindern, so würde
 dadurch eine 30000mal so starke Compression erzeugt wer-
 den. Hieraus selbst bei einer hohen Temperatur ein Ue-
 bergang in den Zustand der Festigkeit folgen. Man darf da-
 her mit Poisson, folgerechter annehmen, daß das Fest-
 werden vom Centrum angefangen habe und von hier an nach
 außen fortgeschritten sey. Die Erde könne also durch fort-
 wührende Erhaltung bereits alle ihre überschüssige Wärme ver-
 loren haben und die mit der Tiefe zunehmende aus einer an-
 derer Quelle abzuleiten seyn.

Es scheint mir Poisson, welcher übrigens nicht unbe-
 kannt, daß man bei allen Hypothesen, die sich weder
 durch Erfahrung noch durch den Calcül begründen las-
 sen, höchst vorsichtig seyn müsse, etwas zu leicht über die
 Wahrscheinlichkeit hinweggegangen zu seyn; denn
 wenn man annimmt, daß die Festwerdung der Erde durch den enor-
 men Druck von innen angefangen habe, so konnte doch da-
 durch unmöglich eine plötzliche Erstarrung und ein Uebergang
 zu niedriger Temperatur der Oberfläche verbunden seyn. Es
 ist auch dann allerdings die Unmöglichkeit einer bereits er-
 starrten Erstarung nicht vollständig beweisen, da die-
 selbe doch auf jeden Fall von außen anfangen und allmähig bis
 zum Centrum fortschreiten mußte, weil die vorhandene Wärme nur

nach außen abgegeben werden konnte, so wäre zur völligen Entfernung aller überschüssigen Wärme nach den bekanntlich durch NEWTON und FOURIER erwiesenen Gesetzen der Wärmeleitung eine so übermächtig große Zahl von Jahren erforderlich, daß man sich gleichsam Gewalt anthun müßte, um diese wahrscheinlich zu finden, während auf jeden Fall der Rest der ursprünglichen Wärme nach dem Centrum hin größer bleiben mußte. POISSON nimmt statt dessen eine der die Wärme der Sterne, namentlich der sonnenähnlichen Fixsterne, erzeugte Wärme des Raumes an, welcher durch die unermessliche Zahl dieser Weltkörper in der Art ganz umschlossen ist, daß jede von einem willkürlichen Punkte der Erde gezogene gerade Linie verlängert auf einen derselben treffen muß. Da aber die Wärme dieser Sterne verschieden ist, so muß auch ein ungleicher Einfluß auf die Erde stattfinden, je nachdem sie bei der Bewegung des Sonnensystems im Raume dem einen oder dem anderen heißeren oder kälteren Fixsternsysteme näher kommt; und sie nimmt hiernach von außen nach innen an Temperatur zu oder ab, je nachdem das Eine oder das Andere statt findet, ohne daß jedoch eine solche Erwärmung bis zum Centrum zu dringen vermag. Nach diesen Wechseln, die während einer Zeitdauer von Millionen Jahren statt finden können, muß also die Erde früher an einem heißeren Orte des Weltraumes sich befunden, die Wärme bis zu einer gewissen Tiefe aufgenommen haben, als sie ist gegenwärtig im Zustande eines allmähigen, nach Jahrhunderten erst merkbaren Verlustes der früher aufgenommenen Wärme.

20) Es ist zwar unmöglich, diese Hypothese auf diese Weise genügend zu widerlegen, weil dieses ganz außer den Bereiche der Versuche liegt und selbst mehrere Tausende von Jahren umfassende Beobachtungen hierzu ungenügend seyn werden; sie wird aber dennoch weder bei Physikern noch weniger bei Geologen Beifall finden, da die Lösung des Problems einer einmaligen Erstarrung des Erdkörpers schon Schwierigkeiten genug darbietet und man sich nicht geneigt fühlen kann, einen unbestimmbar vielfachen Wechsel von Schmelzung und Abkühlung anzunehmen. Wie bereits gesagt, mag man sich von der Art der Erkaltung der Erde eine Vorstellung machen, wie man immer wolle, den ursprünglichen

in flüssigen Zustand einmal zugegeben, so mußte diese
 notwendig von außen anfangend nach innen fortschreiten,
 was ist dann ungleich einfacher, anzunehmen, daß gegen-
 wärtig noch ein Rest der früheren innern Wärme vorhanden
 ist, als daß nach gänzlicher Erstarrung der durchaus will-
 kürlich, durch keine Erfahrung begründete siderische Einfluß
 eine Erhitzung bewirkt habe, deren Folgen in der Zu-
 nahme der Temperatur beim tieferen Eindringen in die äu-
 ßere Kruste noch gegenwärtig wahrgenommen werde. Wenn
 die letztere Ansicht gar keine Analogie beizubringen ist,
 so findet die erstere eine gewichtige Unterstützung in den
 neueren vulcanischen Ueberresten, die vor Jahrtausenden als
 flüssige Massen aus dem Innern emporgetrieben wurden
 und an der Oberfläche, vielleicht mit dieser gleich-
 zeitig, erkalten. Poisson's Haupteinwurf gegen diese An-
 nahme beruht auf der Unmöglichkeit, daß der Druck der Erd-
 masse im Zustande der Dampfform befindlichen innersten
 Theile des Erdballs zusammenzuhalten vermögen sollte, wenn
 die Wärme in dem durch Erfahrung aufgefundenen einfachen
 Verhältnisse bis zum Centrum zunähme, allein dieses ist gar
 nicht erwiesen, im Gegentheil sogar unwahrscheinlich, wo-
 hin es unmöglich, indem vielmehr uranfänglich, falls ein sol-
 cher Zustand statt gefunden hätte, die elastischen Dämpfe nach
 Laplace's eigener Ansicht nach der Oberfläche aufsteigen und
 dort so weit erkalten mußten, bis der zur Erzeugung der
 jetzigen Gestalt nothwendige, nicht etwa bis zur leichten
 Verdunstung oder gar zur Gasbildung reichende, wohl aber die
 Veränderung gestattende feurig flüssige Zustand eingetreten
 ist. Die Hypothese eines in größeren Tiefen noch gegen-
 wärtig findenden feurig flüssigen Zustandes findet in den
 neueren und neueren vulcanischen Phänomenen eine gewichtige
 Unterstützung; auch läßt sich eine zweite von CORDIER auf-
 gestellte Hypothese, wonach die bereits abgekühlte Kruste an
 verschiedenen Orten der Erde eine ungleiche Dicke ha-
 ben soll, durch bedeutende Argumente unterstützen, woran
 eine dritte, bereits¹ ausgesprochene, sehr folgericht rei-
 chet, daß die vielleicht verminderte, auf jeden Fall gleich-
 mäßige Höhe des Meeresspiegels aus dem langsam und sehr

¹ S. Art. Meer. Bd. VI. S. 1609.

so sehr hohe Temperatur angenommen hat, diese erhaltene Wärme in einem Raume von constanter niedriger Temperatur abstrahlt. Als Resultat geht dann hervor, daß die Wärme, welche während eines Jahrhunderts von innen her die Fläche eines Quadratmeter durchdringt und sich im Raume vertheilt, eine Eissäule von gleicher Basis und nahe drei Meilen hoch schmelzen würde. Anfangs mußte die Oberfläche sich abkühlen, gegenwärtig aber, da die Oberfläche diejenige Temperatur kaum um $0^{\circ},034\text{ C.}$ übertrifft, die sie unter den abstrahlenden Bedingungen annehmen kann, schreitet die Abnahme der Wärme so langsam vor, daß mehr als 30000 Jahre abgelaufen werden, bis jener Ueberschuss auf die Hälfte herabgeworfen wird, weswegen die Erde seit der Zeit der Alexandriner Schule nur um $0^{\circ},03\text{ C.}$ kälter geworden seyn kann¹.

2) Nach Feststellung dieser allgemeinen Bestimmungen untersucht worden, welche Resultate durch die bisherigen Beobachtungen und Versuche rücksichtlich der Temperatur abgesehen gewonnen worden sind. Vor allen Dingen findet Lamour² mit Recht auffallend, daß bei den im Auslande gemachten Messungen die Neigung des Bodens nirgends berücksichtigt worden ist, welche nothwendig auf die Resultate einen wesentlichen Einfluß haben muß. Diese Bedingung ist oben angegeben worden³, seitdem hat G. Bischoff⁴ die Aufgabe ernst angefaßt und nach richtiger Ansicht der Sache gefolgt, daß, wenn AB die Oberfläche der Erde, γ den Gipfel Fig. 35. eines Berges bezeichnen, und die mit der Tiefe zunehmende Temperatur so angenommen wird, wie sie in der Zeichnung ausgedrückt ist, die Temperatur von β nach β' und stets um so höher über diesen Punkt hinaufrücken müsse, je weniger steil der Berg ist. Auf steilen Bergen muß demnach die Wärme mit der Tiefe weniger zunehmen, als in Thälern und Ebenen. Ein Umstand scheint mir hierbei hauptsächlich Berücksichtigung zu verdienen. Nach einer höchst wahrscheinlichen Hypothese sind alle Berge ursprünglich von innen her-

¹ Eine weitere Untersuchung über fortdauernde Erkaltung der Erde findet sich unten im 4ten Abschn. Veränderungen der Temperatur.

² Annalen d. Physik u. Chemie. XXXVIII. 600.

³ S. Art. Erde. Bd. III. S. 982.

⁴ Poggendorff Ann. XXXV. 210.

auf zu einer Zeit gehoben werden, als die Erde noch im feurig flüssigen oder mindestens weichen Zustande war, diejenigen nicht gerechnet, welche aus überfließenden oder ausgeworfenen vulcanischen Massen aufgehäuft wurden. Die Abkühlung erfolgte demnächst von aussen, und wenn dann z. B. die Linie $\beta\gamma' = \beta\gamma$ war, also der Böschungswinkel des Berges 45° betrug, so mußte der Punct β' von den Puncten γ und γ' an eine den beiderseitigen Temperaturen proportionale Abkühlung erleiden, als eine größere, als wenn man bei der Messung vom Puncte γ allein ausgeht, wobei jedoch die Vergrößerung dieser Abkühlung um so geringer seyn wird, je kleiner die Entfernung $\gamma\beta'$ gegen $\gamma'\beta'$ wird, bis sie für einen unendlich großen Werth der letzteren verschwindet. Im Ganzen genommen weichen die Resultate der Messungen, wenn man von der Bodentemperatur des Anfangspunctes in γ ausgeht und die mit der Tiefe wachsende Wärmezunahme aufsucht, nicht bedeutend von einander ab, vorausgesetzt daß die vielfachen, genaue Bestimmungen höchst erschwerenden Einflüsse gehörig gewürdigt werden. Aus diesem Umstande, verbunden mit der in nicht bedeutender Tiefe unter der Oberfläche anfangenden Wärmezunahme, dürfte man allerdings auf ein nicht viele Jahrtausende umfassendes Alter der bestehenden Berge zu schließen berechnigt seyn.

23) Ein zweiter, bei den Messungen dieser Art sehr zu berücksichtigender Umstand, welcher bei den in den preussischen Bergwerken veranstalteten mit Grunde zur Erinnerung gebracht worden ist¹, liegt in dem Abstände zweier in ungleicher Tiefe beobachteter Thermometer von einander und ihrem verschiedenen Abstände von der Oberfläche. Sind diese Thermometer in einer lothrechten Linie über einander angebracht, dann kommt bloß ihr lothrechter Abstand und die Tiefe des oberen unter der Oberfläche in Betrachtung; befänden sich fig. aber die Thermometer z. B. in F und G oder in C und D, 36. so muß berücksichtigt werden, daß G wärmer als D und C kälter als F seyn muß.

24) Fragen wir nun nach den Resultaten, welche durch die bisherigen Messungen der mit der Tiefe wachsenden Temperatur gewonnen worden sind, so lassen sie sich im Wesentlichen

1 Poggendorff Ann. XXII. 522.

zu folgendes zurückbringen. Zuerst ist man ganz allgemein übereinstimmend, daß die Temperatur der Erde mit der Tiefe nach unten Voraussetzung einer fortwährenden Zunahme mindestens den Schmelzpunkt des Eisens erreiche; es wird nicht bezweifelt, wenn wir Poisson und die gegenwärtig geringe Zahl seiner Anhänger ausnehmen, daß diese die Wärme des Residuum derjenigen ursprünglichen sey, welche nach der Bildung des Erdballs und vor der Entstehung der jetzigen Kruste den Flüssigkeitszustand desselben bezeugt. Hiedurch es sich aber um die Auffindung des genauen Ausmaßes dieser Zunahme, so sind hierzu die bis jetzt bekannt gewordenen, wenn gleich höchst schätzbaren, Messungen noch keineswegs ausreichend. Zuerst machen die ungleichen Temperaturen der äußeren Erdkruste an mehreren Orten unter gleichen Breiten, aber ungleichen Längen, namentlich der nördlichen Halbkugel, es im höchsten Grade wahrscheinlich, daß die dicke Erdkruste nicht überall von gleicher Dicke ist; und daher auch nicht überall gleichmäßig abgekühlt seyn zu können, sondern nach dem verschiedenen Orte ungleiche Grade mit der Tiefe wachsenden Temperatur zeigen. Um diese in dieser Beziehung vorhandenen Unterschiede aufzufinden, reichen jedoch die bei weitem der Mehrzahl nach in Europa, nur einzeln in America, Indien und Sibirien angestellten Messungen keineswegs aus. Will man aber aus diesen ungleichen Gesetzen für den jedesmaligen gegebenen Ort entnehmen, so sind sie auch in dieser Beziehung von sehr ungleichen Werthen und führen ebendaher zu sehr verschiedenen Resultaten, unter denen die sichersten zwar für den bestimmten Ort auf hinlängliche Genauigkeit Ansprüche haben, die im Allgemeinen aber aus den angegebenen Gründen keineswegs genügend beantworten. Wegen der für unser Werk erforderlichen Vollständigkeit stelle ich die bisherigen Resultate in folgender Tabelle übersichtlich zusammen¹.

1. Ältere Messungen und solche, welche hauptsächlich angestellt wurden, um die Wahrheit einer mit der Tiefe

¹ Die Angaben der Längen, Breiten und Meereshöhen sind nur näheren Werthen und von mehreren Resultaten ist das arithmetische Mittel genommen.

zunehmenden Wärme darzuthun, die aber zur Auffindung des Gesetzes dieser Zunahme ungenügend sind.

Orte	Nördl. Breite	Länge v. G.	Höhe in P. R.	Erreichte Tiefe	Tiefe für 1° C.	Beobachter
Bex	48°	8° O.	1378	677	128	DE SAUSSURE
Freiberg . .	51	48 O.	1230	1015	115	D'AUBUTSON
Freiberg . .	51	13 O.	1230	1348	120	V. TREBRA
Béfort . .	48	7 O.	—	1332	215	GENSANE
Cornwallis	50,5	5 W.	—	1126	108	TH. LEAH
Cornwallis	50,5	5 W.	—	1400	36	FOX
Cornwallis	50,5	5 W.	—	1080	100	FOX
Pestarena .	45,8	7 O.	6000	2460	179	FANTONETTI
Pestarena .	45,8	7 O.	6000	2160	387	FANTONETTI
Neuspanien	—	—	—	582	45	V. HUMBOLDT
Villalpando	—	—	—	412	59	V. HUMBOLDT
Carmaux .	44	2,5 O.	768	560	108	CORDIER
Decise . .	47	3,5 O.	460	526	61	CORDIER
Littry . .	49	0,5 W.	484	301	46	CORDIER
Dieuze . .	49	7 O.	619	330	110	LEVALLAIS
Nordengland	55	2 W.	95	1100	74	BALD
Durham . .	55	2 W.	—	—	80	BALD
Guennap .	50,5	5 W.	—	—	30	FOX
Huel - Vor	50,5	5 W.	—	—	75	FOX
Poldice . .	50,5	5 W.	—	—	16	FOX
Leadhills .	56	3,5 W.	—	—	190	IRVING
Leadhills .	56	3,5 W.	—	—	106	— —
Cornwallis	50,5	5 W.	—	1250	132	HENWOOD
Bogoslawsk	60	42,5 O.	615	200	60	KUPFFER

2. Messungen aus der Wärme des Wassers fließender artesischer Brunnen, die nicht entscheidend seyn können, weil sich der Einfluss der Temperatur höherer und tieferer Erdschichten auf das Wasser dieser Quellen nicht ausmitteln lässt.

Orte	Nördl. Breite	Länge v. G.	Höhe in P.F.	Er- reichte Tiefe	Tiefe für 1° C.	Beobachter
London . .	51°,5	0	162	140	70	— —
Indien . .	27	77 O.	—	140	54	TREMENHEERE
Rüdersdorf	52,5	13,5 O.	200	630	72	ERMAN
Rüdersdorf	52,5	13,5 O.	200	655	80	MAGNUS
Rüdersdorf	52,5	13,5 O.	200	880	68	SCHMIDT
Epiney . .	50,5	2,5 O.	—	206	56	HÉRICART DE THURY
Rochelle . .	46	1 W.	—	379	61	HÉRICART DE THURY
Wien . . .	48	16,5 O.	450	230	66	V. JACQUIN
Paris . . .	49	2,5 O.	116	917	80	ARAGO
Paris . . .	49	2,5 O.	116	532	92	WALFERDIN
Paris . . .	49	2,5 O.	116	1230	95	ARAGO
St. Owen . .	49	2,5 O.	116	203	109	ARAGO
Lille . . .	50,5	3 O.	—	308	78	ARAGO
Upsala . .	60	17,5 O.	—	—	45	WAHLENBERG ¹
Edinburg . .	56	3 W.	344	—	68	Ungenannter ²

3. Messungen, welche wegen vorzüglicher Genauigkeit und günstiger Umstände wahrscheinlich sichere Resultate geben, namentlich in frischen Bohrlöchern angestellte.

Orte	Nördl. Breite	Länge v. G.	Höhe in P.F.	Er- reichte Tiefe	Tiefe für 1° C.	Beobachter
Genf . . .	46°	6° O.	1447	680	98	DE LA RIVE u. MARCET
Erzgebirge	51	13,5 O.	2078	430	128	REICH
Erzgebirge	51	13,5 O.	1280	861	102	REICH
Newcastle	55	2 W.	81	1486	100	PHILLIPS

Aus der Uebersicht dieser Tabellen ergibt sich kein Einfluß der Breite oder der Länge auf das Gesetz der Wärmezunahme, auch übersieht man bald, daß sie zur Auffindung eines solchen keineswegs von hinlänglichem Umfange sind. Der mittlere Werth der ersten Abtheilung ist 105 Par. Fuß Tiefe für 1° C., der zweiten 74 und der dritten 107. Hieraus folgt wohl, daß das Wasser artesischer Brunnen und das in

1 Die Bestimmung findet KUPFFER aus der jährlichen Aenderung der Quellentemperatur. S. Poggendorff Ann. XXXII. 279.

2 S. KUPFFER ebend. S. 279. Vergl. Art. Quellen. S. 1083.

großen Tiefen befindliche die Temperatur leicht zu hoch ergibt, ohne Zweifel weil es aus größeren Tiefen heraufkommt. Nehmen wir die drei genauesten Messungen der dritten Tabelle, so geben diese als arithmetisches Mittel gerade 100 Fuß Tiefe für 1° C. Wärmezunahme, und wenn man die ungleichen Höhen über der Meeresfläche dieser drei Punkte berücksichtigt, so ergibt sich, daß die Curven gleicher Temperatur im Innern der Erdkruste¹ keineswegs mit dem Meeresspiegel parallel laufen, sondern sich nach der Form der Berge krümmen, und dieses um so mehr, je größer die Bergmassen sind. Endlich konnten bei allen diesen drei Messungen die äußeren Einflüsse, namentlich die herabsinkende kältere Luft, nur abkühlend wirken, und die Bestimmung von 100 Par. Fuß für 1° C. ist daher eher zu groß, als zu gering, die sehr große, aus den Gesetzen der Abkühlung erhitzter Körper folgende Wahrscheinlichkeit nicht gerechnet, daß die Wärmezunahme mit der Tiefe in einem stärkeren, als dem einfachen arithmetischen Verhältnisse wächst, und man wird daher gewiß nicht zu viel thun, wenn man jene Größe für die Anwendung beibehält. Setzt man nun nach den neuesten Versuchen von POUILLET die vollkommene Weißglühhitze und den Schmelzpunct des Eisens hoch auf 1600° C., so würde diese in einer Tiefe von 160000 Fuß oder in 7,005 geographischen Meilen statt finden, welche nicht mehr als $\frac{1}{11}$ des Erdhalbmessers beträgt. Ob jedoch in dieser Tiefe eine solche Hitze wirklich statt finde und diese dann in gleicher Progression zuebnze, ist nach dem Vorhergehenden keineswegs ausgemacht, Letzteres auf jeden Fall sehr unwahrscheinlich, wo nicht unmöglich.

B. Temperatur der Erdkruste.

25) Eigentlich ist die Untersuchung der Temperatur der Erdkruste in dem eben beendigten Abschnitte enthalten, sofern alle Beobachtungen und Messungen sich nur bis auf eine, im Verhältniß zum Halbmesser, geringe Tiefe erstrecken. Der Zweck der angestellten Untersuchungen bezog sich aber vor-

¹ G. BUCHER nennt diese Linien *Chthoniothermen*.

zugsweise darauf, aus den aufgefundenen Thatsachen das Gesetz der mit der Tiefe zunehmenden Temperatur aufzufinden und hiervon auf die Wärme des eigentlichen Erdkerns zu schliessen, wenn es auch vor der Hand noch unmöglich ist, hierüber zur völligen Gewissheit zu gelangen. Offenbar aber hat man einen hiervon verschiedenen Zweck vor Augen, wenn man unbekümmert um die mit der Tiefe wachsende Wärme, bloß die Temperatur der oberen Erdkruste, namentlich im Verhältnisse zu der sie berührenden Luftschicht, untersucht, was man zuweilen auch *Bodentemperatur* zu nennen pflegt. Wird diese Aufgabe in ihrer Allgemeinheit aufgefaßt, so zeigt die äussere Erdkruste eine sehr ungleiche Beschaffenheit; bald ist es flacher Boden, bald aufsteigendes Gebirge, oft muß die Temperatur aus den Quellen entnommen werden, Seen bilden einen grossen Theil der Oberfläche, einen noch weit grösseren bedecken die Meere. Alle diese Einzelheiten erzeugen verschiedene Modificationen und müssen abgesondert betrachtet werden, wenn man unangenehme, eine deutliche Uebersicht hindernde, Verwirrungen vermeiden will. Wir wollen daher das Zusammengehörige, unter gewissen Hauptabtheilungen vereinigt, für sich besonders untersuchen.

a. Temperatur des Meeres.

26) Hierüber ist bereits¹ ausführlich gehandelt worden, auch bedarf diese Untersuchung keiner Nachträge. Im Allgemeinen nimmt zwar das Meer an der Temperatur der ganzen Erde Theil, insofern die Wärme desselben unter dem Aequator am höchsten ist und nach den Polen hin abnimmt, sie wird jedoch durch die Beweglichkeit des Wassers und die durch vielfache Ursachen erzeugten Strömungen ausnehmend modificirt, wie aus den beigebrachten Thatsachen zur Gnüge hervorgeht.

b. Temperatur der Seen.

27) Die vorzüglichsten Thatsachen über diesen Gegenstand sind bereits angegeben worden², es müssen hier jedoch die ein-

¹ Art. Meer. Bd. VI. S. 1656. Vergl. im folgenden Art. Temperatur des Meeres.

² Art. See. Bd. VIII. S. 741.

zelnen Messungen nachgeholt werden, worauf die dort ausgesprochenen Resultate sich gründen. Dr. SAUSSURE¹ stellte seine erwähnten Messungen im Jahre 1779 an und fand namentlich beim Genfersee in 900 Fufs Tiefe $5^{\circ},3$ C. Dr. LA BECHE² hat die Resultate einer grossen Reihe schätzbarer Messungen mitgetheilt. Beim Genfersee fand er in 6 Fufs Tiefe $15^{\circ},6$, in 60 Fufs $13^{\circ},2$, in 90 Fufs $10^{\circ},9$, in 120 Fufs $7^{\circ},9$, in 150 Fufs $7^{\circ},1$, in 180 Fufs $5^{\circ},8$, in 240 Fufs $5^{\circ},1$, und diese Temperatur blieb constant bis zu 906 Fufs Tiefe, so daß also dieses Resultat mit dem durch Dr. SAUSSURE gefundenen sehr genau übereinstimmt. Beim Thunersee fand Dr. LA BECHE an der Oberfläche $15^{\circ},5$, in 84 Fufs Tiefe $5^{\circ},5$ und in 588 Fufs Tiefe $5^{\circ},2$; der Zugersee zeigte an der Oberfläche 15° , in 216 Fufs Tiefe 5° C. Auch v. HUMBOLDT mafs beim Bartholomäussee in Berchtesgaden die Temperatur der Luft und fand diese am Gestade $17^{\circ},7$, über der Wasseroberfläche in der Mitte des Sees 16° , in 2 Fufs Tiefe $7^{\circ},7$, in 42 Fufs $6^{\circ},2$, in 60 Fufs 5° und in 84 Fufs Tiefe an einer andern Stelle $5^{\circ},6$. Nach den Messungen von BARLOCCI hatte der Lago Sabbatino bei Rom in einer Tiefe von 490 Fufs nur $6^{\circ},9$ C. Wärme, während das Wasser an der Oberfläche 25° C. zeigte; auch fand JARDINE in mehreren schottischen Seen die Temperatur in 110 Fufs Tiefe das ganze Jahr hindurch unverändert³. Die neuesten Messungen sind von BECQUEREL und BRESCHE mit einem Peltier'schen thermoelektrischen Apparat im Genfersee angestellt worden⁴. Von dem Felsen des Chateau-Chillon senkten sie den Apparat herab und erhielten auf der Oberfläche $19^{\circ},8$ C., in 20 Meter Tiefe $12^{\circ},3$, in 40 Meter 9° , in 80 Meter $6^{\circ},5$, und diese Temperatur blieb constant bis zur grössten erreichten Tiefe von 104 Meter. Diesemnach darf man die angegebene mittlere Temperatur in gröfsere Tiefen dieser Seen von 5° C. als die richtige betrachten und findet auch leicht den Grund, warum diese Temperatur die des Wassers im Punkte seiner grössten Dichtigkeit, nämlich $3^{\circ},78$, um eine Kleinigkeit übertrifft, denn unter diesen Normal-

Voyages §. 1351 u. 1391. G. III. 201.

² Bibl. univ. T. XII. p. 123. T. XIV. p. 144.

³ Uax Handwörterbuch der prakt. Chemie. Weim. 1825. S. 364.

⁴ Compte rendu de l'Acad. des Sc. 26. Dec. 1836. Bibliothèque univ. 1837. Janv. p. 173.

punct kann die Temperatur des tiefsten Wassers nicht herabsinken, wenn die Seen unter solchen Breiten liegen, daß nach geschmolzenem Eise die Oberfläche bis zu diesem Puncte erwärmt wird und das seine größte Dichtigkeit erhaltende Wasser bis zur größten Tiefe herabsinkt. Der geringe Ueberschuß über diesen Normalpunct erklärt sich leicht aus der Einwirkung der bis zur größten Tiefe eindringenden Sonnenstrahlen und aus einem Einfluß des Bodens. Unter höheren Breiten überschreitet wahrscheinlich die Temperatur der Tiefe jenen Normalpunct nicht, im Ganzen aber befolgt die Wärme des Wassers der Seen das angegebene eigenthümliche Gesetz und kann somit über die Temperatur der Erdkruste keine Auskunft geben.

c. Temperatur der Quellen,

28) Daß die Quellen ein vorzügliches Mittel zur Bestimmung der mittleren Temperatur der Erdkruste abgeben, ist bereits¹ gezeigt, auch ist der Unterschied der Quellen von gleicher und der von veränderlicher Temperatur hervorgehoben und nicht minder sind die vorzüglichsten, in dieser Beziehung gemessenen, Quellen nach ihren, mit wachsenden Breiten abnehmenden Temperaturen übersichtlich zusammengestellt worden². Der rasche Fortgang des Studiums der Natur bringt aber täglich neue Thatsachen und so dürfen daher hier die wichtigsten hinzugekommenen Bereicherungen nicht fehlen. Zahlreiche Messungen der Quellen-Temperaturen aufzunehmen scheint mir jedoch nicht geeignet, da sie den Werth zur Bestimmung der mittleren Bodentemperatur nicht haben, den man ihnen früher zuweilen beilegte; inzwischen verdienen doch diejenigen namhaft gemacht zu werden, welche PARROT³ auf seiner Reise zum Ararat beiläufig anstellte, weil sie aus Gegenden sind, aus denen fast alle Thermometerbeobachtungen fehlen, weshalb einige derselben in der später folgenden Tabelle für die mittleren Temperaturen zur Erhaltung mindestens annähernder Resultate benutzt worden sind. In der Kalmückensteppe

¹ S. Art. Erde. Bd. III. S. 989.

² S. Quellen. Bd. VII. S. 1075 ff.

³ Reise zum Ararat von Dr. Fr. PARROT u. s. w. Berl. 1834. Bd. II. S. 50.

nördlich vom Kaukasus zwischen $46^{\circ},5$ und 47° N. B. im J. 1825 unter $42^{\circ}20'$ östl. L. v. G. gaben zwei Quellen übereinstimmend 13° C. Unweit Jekaterinograd unter $48^{\circ}45'$ N. B. und $44^{\circ}20'$ östl. Länge in 780 F. Höhe zeigte eine Quelle 13° . Wie unsicher die Bestimmung der Bodentemperatur und auch der ihr nahe gleichen mittleren Temperatur von den Quellen sey, beweisen Pannot's wiederholte Messungen in der Gegend von Lars und von Stepan Zminda, desgleichen zwischen Keschaur und Passanath am Kaukasus unter $30'$ bis 43° N. B. und $44^{\circ}20'$ bis $40^{\circ}40'$ östl. L. Da eine Quelle in 2700 F. Höhe zeigte $13^{\circ},7$, eine andere in 3000 Fufs Höhe $8^{\circ},6$, zwei andere Quellen in 3900 Fufs $9^{\circ},0$, noch eine in 4200 F. Höhe $7^{\circ},4$, sämtliche Messungen im Juni angestellt, wogegen die letztere Grösse im Jan. $6^{\circ},1$ betrug. Zwei Quellen in 4500 Fufs Höhe zeigten $11^{\circ},1$ und $11^{\circ},1$, eine in 4800 F. Höhe $6^{\circ},5$; eine in 6400 F. Höhe zeigte $3^{\circ},2$, eine andere 60 Fufs tiefer $5^{\circ},4$, ein süsser Sauerbrunnen in 6240 F. Höhe $7^{\circ},5$; eine süsse in 3240 Fufs Höhe $10^{\circ},9$ und drei Quellen südlich von Sanaur zeigten in 3096 F. Höhe $11^{\circ},1$, in 3000 F. Höhe $10^{\circ},1$ und in 2658 F. Höhe $10^{\circ},1$. Auch diese Messungen geschehen im Juni, ihre Wiederholungen im Anfange Januars statt $5^{\circ},4$ nur $4^{\circ},6$ und statt $10^{\circ},1$ nur $8^{\circ},7$. Wichtig gegen ist die Messung der Temperatur eines 22 F. Brunnens in Tiflis 1140 F. über dem Meere, welche gab, einer Quelle in Kacheti unter 42° N. Br. und $45^{\circ}2'$ L., die $14^{\circ},2$, und von 5 Quellen in der nämlichen Gegend, welche mit geringen Abweichungen $12^{\circ},0$ zeigten, so da die letztere Wärme nahe genau die mittlere jener Quellen seyn mag.

Man nahm bisher an, daß diejenigen Quellen, welche hinsichtlich der gelieferten Wassermenge und der Temperatur das ganze Jahr hindurch gar nicht oder nur unmerklich ändern, die Bodentemperatur am sichersten angeben, allein dieser Satz läßt sich von verschiedenen Seiten her angreifen, es bleibt noch fraglich, ob nicht die veränderlichen Quellen, sobald man sie so häufig beobachtet, daß alle Wechsel in die Berechnung kommen, zu der gesuchten Bestimmung am besten geeignet sind. Die Quellen zeigen nämlich nur eine stets gleichbleibende Wärme, wenn das sie speisende

barometrische Wasser so tief ein sinkt, daß die wechselnden Temperaturen der Jahreszeiten in diesen Tiefen ausgeglichen werden; allein dann kann auch die mit der Tiefe zunehmende Temperatur nicht ohne Einfluß seyn, wenn gleich die seit Jahrhunderten die nämlichen Räume erfüllenden Tagewasser einen fast unveränderlichen Temperaturzustand herbeiführten. So haben unter andern die artesischen Brunnen zu Heilbronn stets eine Wärme von $12^{\circ},5$ C., welche die der dortigen Bodwärme bei weitem übertrifft¹, und daß auch die stets fließenden artesischen Brunnen zu Wien eine mit der Tiefe wachsende constante Temperatur zeigen, ist bereits oben erwähnt worden². Um die mittlere jährliche Temperatur der veränderlichen Quellen aufzufinden, ist es unnöthig, wie bei der Bestimmung der mittleren Lufttemperatur mehrmals täglich zu beobachten, ja es bedarf selbst der täglichen Beobachtungen nicht, sobald man gegen plötzliche Aenderungen so weit gesichert ist, daß aus einigen in einem Monate angestellten Messungen die mittlere dieses Monats sicher gefunden wird, widrigenfalls müßte man zur Erhaltung dieses Resultates ähnliche Methoden in Anwendung bringen, als welche weiter unten zur Auffindung der mittleren Lufttemperatur angegeben werden sollen. Hat man aus einer genügenden Anzahl von Beobachtungen die monatlichen Mittel gefunden, so erhält man hieraus die jährliche mittlere Temperatur durch einfache Berechnung leicht in mindestens sehr genähertem Werthe. Fehlen von einem oder zwei bis etwa vier Monaten die Messungen, so können diese durch Interpolation gefunden werden, wenn man die Curve, welche den Wechsel der Temperatur bezeichnet, graphisch darstellt. Sind die fehlenden Monate einzeln zwischen den andern zerstreut, so werden die auf diese Weise gefundenen Resultate der Wahrheit sehr nahe kommen, je mehr fehlende Monate aber bei einander liegen, um desto unsicherer müssen die erhaltenen Werthe seyn. Soll die Genauigkeit noch weiter getrieben werden, so kann man sich derjenigen Interpolationsmethode bedienen, welche man gegenwärtig häufig in Anwendung bringt und von welcher bereits mehrmals die Rede war³. Bezeichnet t_n die dem n ten Monate zu-

¹ Dingler polytechnisches Journ. Th. XXXVII. S. 116.

² Wiener Zeitschrift Th. VIII. S. 273.

³ Art. *Meteorologie*. Bd. VI. S. 1876 und 1962. Dasselbst muß in IX. Bd.

gehörige mittlere Temperatur, wenn die mittlere des ganzen Jahres t ist, so ist

$$t_n = t + u \cdot \sin(n \cdot 30^\circ + v) + u' \cdot \sin(n \cdot 60^\circ + v'),$$

worin die Constanten u und u' , v und v' aus Beobachtungen bestimmt werden. Man bezeichnet den ersten Monat durch 0 und die folgenden durch 1, 2, 3, ..., 11, und es ist dann

$$6u \sin v = (1 - 5 - 7 + 11) \cos 30^\circ$$

$$+ (2 - 4 - 8 + 10) \cos 60^\circ + 0 - 6,$$

$$6u \cos v = (1 + 5 - 7 - 11) \cos 30^\circ$$

$$+ (2 + 4 - 8 - 10) \cos 60^\circ + 3 - 9,$$

$$6u' \sin v' = (1 - 2 - 4 + 5 + 7 - 8 - 10 + 11) \cos 60^\circ$$

$$6u' \cos v' = (1 + 2 - 4 - 5 + 7 + 8 - 10 - 11) \sin 60^\circ.$$

Man kann also nach einem sinnreichen, von A. ERMAN¹ bei der Untersuchung der Quellentemperatur zu Königsberg angewandten Verfahren die durch die erste annähernde Interpolation für die fehlenden Monate gefundenen Werthe in dieser Formel benutzen, und indem man durch dieselbe die eben diesen Monaten zugehörigen mittleren Temperaturen genauer findet, diese mehr genäherten Werthe abermals in die Formel aufnehmen, und dieses Verfahren so lange wiederholen, bis man der Wahrheit möglichst nahe gekommen ist. A. ERMAN fand die mittlere Temperatur der Quellen zu Königsberg $= 8^\circ,246$ C., der Luft aus SOMMER'S Beobachtungen $= 6^\circ,275$, welches einen Unterschied von $1^\circ,971$ giebt und den allgemein angenommenen Satz bestätigt, daß unter höheren Breiten die Quellentemperatur die der Luft übertrifft. Inzwischen muß wohl berücksichtigt werden, daß hierfür nur einjährige Messungen der Quellen vorhanden sind, es unterliegt aber keinem Zweifel, daß auch die mittlere Quellentemperatur in den verschiedenen Jahren gleiche Unterschiede zeigt, als die Lufttemperatur, wie schon daraus nothwendig folgt, daß einige Jahre eine ungleich größere Menge von Schnee oder umgekehrt warmer Gewitterregen liefern, als andere. So maßt, nach einer Mittheilung von KUPFER², COUMANI die Temperatur der

der Gleichung für $12 u' \sin v'$ auf S. 1876 in dem mit $\cos 30^\circ$ multiplicirten Factor XXIII statt XXII stehen und S. 1961. Z. 2. v. u. muß es statt u ($w. 45^\circ + v$) heißen $u \sin (w. 45^\circ + v)$.

¹ Poggendorff Ann. XI. 306.

² Lond. and Edinb. Philos. Mag. N. II. p. 134.

sen zu Nicolajeff unter $46^{\circ} 58'$ N. B. und $32^{\circ} 0'$ östl. L. in den Jahren 1827, 1829 und 1830 und erhielt bei einer Veränder. zwisch. $5^{\circ},73$ u. $11^{\circ},25$ im Mittel $9^{\circ},25$ C.
 — — — — — 4,00 — 11,00 — — — 7,75 —
 — — — — — 11,62 — 12,00 — — — 11,70 —
 Die KUPFFER¹ beträgt die mittlere Quellentemperatur zu Semmering unter $44^{\circ} 35'$ N. B. und $33^{\circ} 32'$ östl. L. von G. Sie wurde in den Jahren 1827 bis 1829 gefunden und schwankte 1827 zwischen $9^{\circ},9$ und $14^{\circ},4$ C., im Jahre 1828 zwischen $8^{\circ},4$ und $14^{\circ},9$ und im Jahre 1829 zwischen 15 und $16^{\circ},5$.

2) Diese Ungleichheit der Resultate verschiedener Jahre ist durchaus kein genügendes Argument gegen die Zulässigkeit der Bestimmung der Bodentemperatur durch die Wärmequellen abgeben, jedoch müssen, ebenso wie für die Aufzeichnung der mittleren Lufttemperatur, möglichst viele Jahre beobachtet werden. Ein unverkennbares Hinderniß liegt dagegen im Umstande, daß die Temperatur des Bodens mit der Tiefe wächst und man bei keiner Quelle mit Sicherheit wissen kann, wie tief das hydrometeorische Wasser erst in die Erde dringt, ehe es durch hydrostatischen Druck wieder gehoben und zum Ausfließen gebracht wird. Mit Gewißheit darf angenommen werden, daß das Quellwasser aus größeren Tiefen kommt, je weniger sich die Wärme desselben von Jahr zu Jahr ändert. Diesen Satz hat namentlich KUPFFER² hervorgehoben und sehr sinnreiche Anwendungen davon gemacht. Nach seiner Ansicht ließe sich aus der beobachteten Temperatur einer Quelle leicht die Wärme der oberen Erdschichten finden, wenn die Tiefe der Quelle bekannt wäre, weil der Gesetz der mit der Tiefe zunehmenden Temperatur als Grund ermittelt zu betrachten sey; allein die hierüber im vorhergehenden Abschnitte gegebene Uebersicht zeigt unverkennbar, daß diese Voraussetzung keineswegs begründet ist, und man rechnet, daß bei jeder einzelnen Quelle allezeit ungewiß ist, in welchem Grade die Räume, durch welche sie seit einer oder kürzerer Zeit gedrungen ist, eben in Folge des Aufstieges der hydrometeorischen Wasser, eine Veränderung

¹ Lond. and Edinb. Phil. Mag. N. IV. p. 259.

² Poggendorff Ann. XXXII. 270.

erlitten haben, weswegen denn auch die aus der Quellentemperatur abgeleitete Zunahme der Wärme so sehr ungleiche Resultate liefert. Inzwischen hat KURFFEN, gestützt auf FORNIA's Analyse der Wärmeleitung, die Relation zwischen der Tiefe der Quellen und der jährlichen Aenderung ihrer Temperatur aufgesucht, die ich um so mehr mittheile, da auch für eingesenkte Thermometer Gebrauch davon gemacht werden kann. Bezeichnet v die grösste Aenderung der Temperatur einer Quelle im Laufe eines Jahres, u ihre Tiefe unterhalb der Erdoberfläche, so ist

$$v = A'e^{-au} + A'e^{-au}\sqrt{2} \quad \text{I}$$

welcher Ausdruck der Wahrheit um so viel näher kommt, je grösser u ist, und somit für einen grossen Werth von u

$$v = A''e^{-au} \quad \text{II}$$

seyn kann. Diese Formeln auf die Messungen angewandt, welche WASSERMAN bei vier Quellen unweit Upsala angestellt hat, findet KURFFEN

	Mittlere Temperatur.	Grösste Aenderung.	Tiefe
N. 1.	5°,44	11,3	0,00
N. 2.	5,75	4,6	0,31
N. 3.	6,16	1,0	0,72
N. 4.	6,52	0,2	1,08

Die hier angegebenen Tiefen sind die Unterschiede der mittleren Temperatur, sie sind also nur relative Grössen, lassen sich aber in absolute verwandeln, wenn das Gesetz der Wärmezunahme mit der Tiefe genau bekannt wäre; jedoch scheint mir noch ausserdem zu berücksichtigen, dass die Tiefe für N. 1 = 0 angenommen ist, was auf keinem genügenden Grunde beruht, weswegen auch nicht die absolute Tiefe der Quellen, sondern nur ihre verhältnissmässige unter einander aufgefunden werden könnte. Substituirt man aber die Werthe von u und v aus N. 4 und N. 3 in die Gleichung I so findet man

$$0,2 = A''e^{-a \cdot 1,08},$$

$$1,0 = A''e^{-a \cdot 0,72},$$

welche verbunden

$a = 4,47$ und dessen Logarithmus $= 0,6503075$ geben. Dieser Werth von a und die aus den Messungen

N. 1 und N. 3 erhaltenen Werthe in die Formel I eingeführt
gehen:

$$11,3 = A + A'$$

$$1,0 = A e^{-4,47 \cdot 0,27} + A' e^{-4,47 \cdot 0,72 \sqrt{2}}.$$

Hieraus erhält man:

$$A = 28,871; \text{ dessen Logarithmus} = 1,4604618$$

$$A' = -17,571; \text{ dessen Logarithmus} = 1,2448025$$

und dann für die Tiefe = 0,31 in N. 2 . . . $v = 4^{\circ},74$

für die Tiefe = 1,08 in N. 4 . . . $v = 0^{\circ},21$

statt daß die Messungen $4^{\circ},6$ und $0^{\circ},2$ geben. Diese Ueber-
einstimmung ist allerdings hinlänglich genau, KUPFFER findet
aber aus ebendiesen Messungen die Zunahme der Tiefe für
 1° C. nicht größer als 45 Fufs, welcher Werth offenbar zu
klein ist.

30) Ein zweiter Umstand, welcher die Bestimmung der
Bodentemperatur aus Quellen unsicher macht, indem er zu ei-
nem, dem eben gerügten entgegengesetzten, Fehler führt, ist
das Herabsinken des Wassers aus bedeutenden Höhen, wonach
es dann nicht die Temperatur derjenigen Höhe anzeigt, wo
die Quellen ausfließen, sondern mehr derjenigen, wo das sie
speisende Wasser in die Erde einsinkt. KUPFFER¹ scheint
diesen Umstand zuerst hervorgehoben zu haben, indem er
sagt, daß Quellen in Gebirgsgegenden die Bodentemperatur
nicht sicher angeben, neuerdings ist aber die Sache außer allen
Zweifel gesetzt worden, wie vor allen Andern G. BISCHOF², aus
zahlreichen Beispielen dargethan hat. Schon 1833 maß ENCKMO-
ER die Temperatur von 13 Quellen in Tyrol unmittelbar ne-
ben Gletschern und fand sie zwischen $2^{\circ},54$ und $6^{\circ},5$ C.
BISCHOF selbst fand die Temperatur von 4 Quellen an der
Gandeeke des Grindelwald-Gletschers in 3684 Fufs Höhe über
dem Meere zwischen $3^{\circ},00$ und $3^{\circ},37$ C.; bei 51 Quellen
zwischen Kanderstäg und Gemmi 5887 Fufs über dem Meere
aber schwankte sie zwischen $3^{\circ},1$ und $4^{\circ},5$ C. Nach L. v.
BUCH und WAHLENBERG zeigt die Quelle auf dem Gotthard
in 8587 Fufs Höhe $3^{\circ},0$ C. und auf dem Groß-Glockner in

¹ Poggendorff Ann. XV. 165. Ann. de Chim. et Phys. XLII.
p. 366.

² Edinburgh New Phil. Journ. N. XL. p. 856.

6660 Fuß Höhe $3^{\circ},75^{\circ}\text{C}$, woraus zu folgen scheint, daß Quellen unmittelbar neben den Gletschern nicht unter $2^{\circ},25^{\circ}$ herabgehn. Aus einer Menge von Beispielen zeigt Bischof dann, daß diese kalten Wasser bis zu bedeutenden Tiefen herabsinken, daselbst als Quellen zu Tage kommen, und nicht die Bodentemperatur der Orte zeigen, wo sie entspringen, sondern eine mittlere zwischen der ihres eigentlichen Ursprungs und ihres Ausganges. Ebendieses bestätigt HERN². und we zugleich nach, daß aus diesem Grunde die Quellen Kalkgebirgen meistens kälter sind, weil in den Zerklüftungen derselben das Wasser tiefer herabsinkt und daher das in höheren Regionen herabgekommene in ihnen zu Tage auflieft.

31) Endlich ist bereits bemerkt worden, daß die Bodentemperatur überhaupt aus der Wärme der Quellen an solchen Orten nicht entnommen werden kann, wo die mittlere Temperatur unter dem Nullpunkte des Centesimalthermometers ist, weil sich dieses mit dem Gefrieren des Wassers nicht verträgt. PARR behauptet daher, jenseit des Polarkreises gebe es gar keine Quellen, weil der Boden stets gefroren sey und bloß zur Zeit der größten Hitze einige oberflächliche zum Vorschein kommen. Dieses gilt aber nur von den kälteren Regionen der Erde, aber nicht von den nördlichen Theilen Skandinaviens, wo die Quellen allerdings über den Polarkreis hinausgehen. Es läßt sich als möglich denken, aus der gemessenen Temperatur von Quellen, die nur eine kurze Zeit im Jahre fließen, die mittlere Temperatur derselben zu berechnen, wenn man aus den Beobachtungen das Maximum und das Gesetz der Abnahme ihrer Wärme entnähme und vermittelst dieser Größen die fehlenden Glieder interpolirte, um dann die mittlere Temperatur zu erhalten, allein die Ungewißheit würde bei diesem Verfahren so groß seyn, daß es mir überflüssig scheint, weiter darauf einzugehn. Bemerkt werden muß jedoch, daß nach d

1 Die Wärmelehre des Innern unseres Erdkörpers u. s. w. Leipzig 1857. S. 81 ff.

2 J. FRÖSSEL und O. HERN Mittheilungen aus dem Gebiete der theor. Erdkunde. Zürich 1856. Th. I. S. 297.

3 Journal of a third Voyage for the Discovery of a North-West Passage &c. Lond. 1826. App. p. 133.

leicht BISCNOR's¹, welcher durch zahlreiche Versuche viele Erfahrungen hierüber gesammelt hat, die Bodentemperatur all-
 gemein aus veränderlichen Quellen genügend entnommen wer-
 den kann, wenn man die beiden angegebenen Hindernisse
 beseitigt, viele Quellen in der nämlichen Gegend beobachtet,
 und zu die Zeit des Maximums und Minimums ihrer Wärme
 und drei Monate nach dieser Zeit ihre Temperatur
 die mittlere nimmt.

d. Temperatur der oberen Erdkruste.

32) In den neueren Zeiten ist die Kenntniss der Tempe-
 ratur der Erdkruste durch eine große Zahl sinnreich ange-
 ordneter Messungen erweitert worden. Als vorzüglichstes Mittel
 hierzu Thermometer, die bleibend in die Erde gesenkt
 sind, frische Bohrlöcher bis zu geringen Tiefen, in denen
 eine eigenthümliche Wärme sofort vor der Einwirkung
 der Ursachen gemessen wurde, und ein eigenthümliches
 Verfahren, welches von G. BISCNOR angewandt weiter unten
 beschrieben werden soll. Der Zweck dabei war zuwei-
 sen die mit der Tiefe wachsende Wärme zu messen, in wel-
 cher Beziehung sie in den ersten Abschnitt (oben A.) gehören
 und dort auch zum Theil erwähnt worden sind; außerdem
 wollte man vor allen Dingen theils die jederzeitige Bo-
 wärme in geringer Tiefe kennen lernen, theils aber und
 hauptsächlich ausmitteln, innerhalb welcher Grenzen die Tem-
 peratur zwischen dem Maximum und Minimum schwankt und
 nach welchen Gesetzen diese Schwankungen in ungleichen Tiefen
 vorfallen sind. Wenn man berücksichtigt, daß die Erd-
 oberfläche am Tage durch den Einfluß der Sonnenstrahlen er-
 wärmt wird und die so erzeugte Wärme allmählig tiefer ein-
 dringt, bei Nacht dagegen sich wieder verliert, und daß un-
 ter zunehmenden Breiten ein mit diesen wachsender Unter-
 schied zwischen der Temperatur des Sommers und des
 Winters statt findet, so gelangt man leicht zu der Folgerung,
 daß die Schwankungen der Temperatur in verschiedenen
 Tiefen und unter ungleichen Breiten sehr ungleich seyn müs-
 sen, zugleich aber ist ganz unverkennbar, daß eine Hauptbe-

¹ Die Wärmelehre des Innern unsers Erdkörpers. S. 44.

dingung dieses Unterschiedes in den ungleichen Wärmeleitungsfähigkeit der jedesmaligen Erdschichten zu suchen sey.

Man leitete ehemals sowohl die Wärme des Bodens, als auch die Schwankungen, denen dieselbe unterworfen ist, ausschließlich vom Einflusse der Sonnenstrahlen ab, wobei man zugleich die über sie hinströmenden, ungleich erwärmten Luftschichten und die ungleich warmen Hydrometeore berücksichtigte; man hat sich jedoch neuerdings von einer andern wichtigen Bedingung überzeugt, welche darauf gegründet ist, daß die Veränderungen der Erdkruste, vermöge deren sie nach dem ursprünglichen Zustande der Glühhitze durch unbekannte Ursachen erkaltete, an verschiedenen Orten ungleich tief eingedrungen sind, in Folge dessen der Boden unter ungleichen Längengraden eine verschiedene Wärme zeigt, womit denn zugleich die Hebungen und Senkungen verschiedener Gegenden in unverkennbarem Zusammenhange zu stehen scheinen. Hiervon wird weiter unten ausführlicher gehandelt werden.

FOURIER¹ hat es versucht, das Problem der Veränderungen der Bodentemperatur allgemein aufzulösen, indem er die Gesetze der Wärmeleitung zur Grundlage seines Calcüls machte. Hierfür benützt er diejenigen, welche bei einer eisernen Kugel statt finden und welche daher auf die bei verschiedenen Erdarten geltenden keine unmittelbare Anwendung leiden. Weil wir aber weder die Wärmecapacität derjenigen Bestandtheile, woraus die obere Erdkruste besteht, noch auch ihre Wärmeleitung mit hinlänglicher Genauigkeit kennen, die Bestandtheile außerdem an den verschiedenen Orten auf die mannigfaltigste Weise wechseln und obendrein der ungleiche Feuchtigkeitszustand den entschiedensten Einfluß ausübt, so scheint es mir überflüssig, die eleganten Formeln des großen Geometers hier mitzutheilen, und ich verweise deswegen auf die Abhandlung selbst oder auf die Meteorologie von KÄRTZ², wo die wichtigsten derselben zusammengestellt sind.

33) Die Resultate der Beobachtungen, welche DE SAUSSURE³ mittelst eingesenkter Thermometer erhielt, sind bereits erwähnt worden⁴. KURFFER⁴ theilt Messungen mit, welche Ort m

1 Mém. de l'Acad. L'Inst. de France. T. V. p. 160.

2 Lehrbuch der Meteorologie Th. II. S. 176.

3 Art. Erde. Bd. III. S. 987.

4 Poggendorff Ann. XXXII. 276. Bloß die mittleren Resultate

Zürich um 1760 vier Jahre hindurch angestellt hat. Die größten jährlichen Aenderungen betrugen

für 0,25 Fuß Tiefe	20°, 2' C.	für 3 Fuß Tiefe	13°, 5' C.
— 0,5 —	17,5 —	— 4 —	11,7 —
— 1 —	15,1 —	— 6 —	9,7 —
— 2 —	13,8 —		

Werden diese Schwankungen der Temperaturen mit denen verglichen, die an andern Orten wahrgenommen worden sind, so erscheinen sie als zu groß, wie eine Vergleichung außer Zweifel stellt, und wir müssen daher voraussetzen, daß bei den Beobachtungen äußere Einflüsse nicht hinlänglich vermieden wurden. KUPFFER berechnet die erhaltenen Werthe nach der oben bereits mitgetheilten Formel, wonach die Tiefe = u , die größte Aenderung = v gesetzt

$$v = A''e^{-\alpha u}$$

ist. Die 5. und 7. Beobachtung geben

$$13,5 = A''e^{-3\alpha},$$

$$9,7 = A''e^{-6\alpha},$$

woraus $\alpha = 0,1102$, Logarithmus $\alpha = 9,04209$

$$A'' = 18,79, \text{ Logarithmus } A'' = 1,27387$$

folgt. Vermittelt dieser Werthe erhält man

Tiefe	v berechnet	v beobachtet	Unterschied
0,25	18°, 8 C.	20°, 0 C.	+ 1°, 7 C.
0,5	17,8 —	17,5 —	— 0,3 —
1,0	16,8 —	15,1 —	— 1,7 —
2	15,1 —	13,8 —	— 1,3 —
3	13,5 —	13,5 —	0,0 —
4	12,1 —	11,7 —	— 0,4 —
6	9,7 —	9,7 —	0,0 —

Dieser Messungen erwähnt auch POUILLER *Éléments de Physique expérimentale, et de Météorologie etc.* Par. 1839. T. Ib. p. 642. Das Minimum bei allen Thermometern von 0,5 Fuß Tiefe an setzt er in den Februar, das Maximum in den Juli oder August. Dieses ist aber nach den Resultaten meiner später zu erwähnenden Versuche unzulässig, und die Messungen geschahen daher ohne Zweifel in offenen Löchern, wohl gar in einem Brunnen; so daß die kalte Luft sogleich einsinken konnte. In diesem wahrscheinlichen Falle haben aber die Resultate gar keinen Werth. Ich bemerke dieses, weil sie von mehreren Gelehrten, auch von QUETZLER in *Mémoire sur les Variations diurne et annuelle de la Température etc.* Brux. 1837. p. 25. angeführt und in Rechnung genommen worden sind.

Die Größe und die, mit Ausnahme eines einzigen, stets negativen Werthe der Unterschiede zeigen, daß diese Beobachtungen nicht als hinlänglich genau gelten dürfen.

34) An diese Versuche reihen sich zunächst diejenigen an, welche LESLIE¹ zu Edinburg in den Jahren 1816 und 1817 mit Thermometern anstellte, die in 1, 2, 4 und 8 Fufs Tiefe eingesenkt waren. QUETLET verschaffte sich vom Dr. URS die Originalbeobachtungen, wobei sich fand, daß die Messungen in 50 Fufs Höhe über der Meeresfläche stattfanden, ngleich aber zeigen sich bei denselben die nämlichen Lücken, die sich auch bei den Züricher Messungen finden, indem nicht bestimmt ist, ob die Thermometer an einem schattigen Orte eingesenkt waren (was QUETLET für nöthig hält), ferner fehlt die Angabe der Beobachtungsstunden und die Correction des Einflusses der Wärme auf den Faden der Flüssigkeit im langen Rohre. Inzwischen hat QUETLET die gefundenen Werthe reducirt und giebt als solche die folgenden Mittelgrößen an:

Monat	1 Fufs.	2 Fufs.	4 Fufs.	8 Fufs.
Januar	1°,28	3°,05	4°,78	6°,69
Februar	4,86	3,33	4,61	5,75
März	2,89	3,58	4,80	5,78
April	5,75	4,67	5,55	6,22
Mai	7,45	6,67	6,66	6,72
Juni	10,78	9,83	8,52	8,22
Juli	12,56	12,09	10,78	9,34
August	10,94	11,78	10,72	9,83
September	11,28	11,11	11,06	10,19
October	7,97	9,63	9,74	9,83
November	4,72	6,81	8,14	8,10
December	2,61	4,67	6,64	7,89
Jahr	6,67	7,27	7,67	7,87

1 Diese Versuche erwähnt POUILLLET a. a. O. und KUPFFER in Poggendorff Ann. XXXII. 276. Beide geben die Tiefen richtig an, nennen jedoch die Quelle nicht, woraus sie geschöpft haben. Auch in der Encyclopaedia Metropolitana T. III. p. 51. werden sie angeführt, mit dem Zusatze, daß LESLIE sie als durch FERGUSON unter 56' 10' N. B. angestellt mittheile. KÄMTZ in Meteorologie Th. II. S. 182. hat sie gleichfalls aufgenommen, giebt aber die Tiefen zu 1, 2, 3 und 4 Fufs an und nennt als Quelle das Handwörterbuch der Chemie von URS. Weim. 1821. S. 363, wo sich die Tiefen so, wie KÄMTZ sie angegeben hat, finden. QUETLET a. a. O. p. 28. sagt, er habe sich deswegen an URS gewandt und von ihm die im Texte

Die Vergleichung giebt folgende Resultate in Centesimalgraden:

Tiefen	Maxim.	Minim.	Untersch.	Mittel
0 Fufs	15°,20	3°,50	11°,70	9°,35
1 —	12,56	1,28	11,28	6,92
2 —	12,09	3,05	9,04	7,57
4 —	11,06	4,61	6,45	7,84
8 —	10,19	5,75	4,44	7,97

Die Maxima zeigen hierbei einen größeren Unterschied als die Minima, im Ganzen aber nehmen die Unterschiede mit der Tiefe ab, die ganzjährlichen mittleren Temperaturen dagegen zu, wobei jedoch als merkwürdig anfallen muß, daß alle niedriger sind, als die der Luft, die zu Edinburgh 8°,37 C. beträgt, statt dessen für die Erdoberfläche hier 9°,35 C. als das Mittel aus beiden Extremen gefunden worden ist. Nach FOURIER'S Untersuchungen nehmen die Unterschiede in einer geometrischen Reihe ab, wenn die Tiefen in einer arithmetischen zunehmen, was zu folgender einfachen Formel führt:

$$\text{Log. } \Delta p = a + b p,$$

worm Δp den Unterschied der Temperatur bei einer Tiefe $= p$ in Par. Fufs ausgedrückt bezeichnet, a und b aber durch Erfahrung zu findende Constanten sind. QUETELR nimmt die Extreme, nämlich die Thermometerstände in freier Luft und in 8 Fufs Tiefe, zur Bestimmung der Constanten und findet damit

$$\text{Log. } \Delta p = 1,06819 - 0,03260 p,$$

aus deren Anwendung sich folgende Resultate ergeben:

Unterschiede der Temperaturen

Tiefen	beobachtet	berechnet	Abweichungen
0 Fufs	11°,70	11°,70	0°,00
1 —	11,28	10,37	+ 0,91
2 —	9,04	9,18	— 0,14
4 —	6,45	7,21	— 0,66
8 —	4,44	4,44	0,00

enthaltenen Angaben erhalten, auch erwähnt er, daß nach WHREWZ im fünften Berichte der brittischen Versammlung der Naturforscher diese Messungen unrichtig dem FRACUSON beigelegt würden, da sie doch von LESLIE herrührten; nach der Encyclop. Metrop. ist jedoch Ersterer der eigentliche Beobachter, Letsterer nur der Referent.

Hiernach betrüge die Tiefe, bei welcher die jährliche Aenderung noch 1° C. ausmacht, 20,3 Fufs, für eine Aenderung von $0^{\circ},1$ aber 39,3 F. und für $0^{\circ},01$ C. 58,3 Fufs, woraus dann ferner folgt, dafs in Gemäfsheit der oben gegebenen Bestimmungen die täglichen Aenderungen in $\frac{58,3}{19} = 3,0$ Fufs verschwinden würden.

35) HERRNSCHNEIDER¹ mafs zu Strafsburg in den Jahren 1821, 1822 und 1823 die Temperatur mit einem bis 15 Fufs Tiefe eingesenkten Thermometer und erhielt folgende Resultate:

Monat	1821	1822	1823	Mittel
Januar	7 ^o ,18	8 ^o ,91	6 ^o ,56	7 ^o ,55
Februar	5,62	8,12	6,73	6,82
März	7,57	8,43	7,35	7,78
April	7,50	9,00	7,97	8,16
Mai	7,96	9,85	9,37	9,06
Juni	9,20	10,75	10,93	10,29
Juli	9,68	11,25	10,62	10,52
August	10,77	12,08	11,56	11,47
September	11,25	12,18	11,25	11,56
October	11,09	11,43	10,93	11,15
November	10,47	10,00	9,37	9,95
December	9,83	7,35	9,53	8,90
Jahr	9,01	9,94	9,34	9,43

Die Art, wie diese Messungen angestellt wurden, ist mir nicht genau bekannt, inzwischen sind die Unterschiede der einzelnen Jahre weit gröfser, als sie in dieser Tiefe seyn könnten, wenn das Thermometer in den Boden gesenkt und umher zugeschüttet gewesen wäre, in welchem Falle dann der Einwurf von QUETELET, dafs bei dieser Tiefe der Einflufs der ungleichen Wärme auf den Faden der Flüssigkeit in dem langen Rohre eine Correction erfordern würde, allerdings statthaft wäre. Vielleicht wurden die Messungen blofs durch Herablassen eines trägen Thermometers in einen 15 Fufs tiefen Brunnen angestellt, wie solche durch HERRNSCHNEIDER ausgeführt anderweitig bekannt sind; auf jeden Fall darf man nur entfernt genäherte Resultate erwarten. QUETELET findet

¹ POUILLLET Éléments de Physique T. II. p. 644. Darans QUETELET a. a. O. p. 32.

indess, indem er $+17^{\circ},0$ und $-2^{\circ},0$ als die Extreme der mittleren monatlichen Temperatur der Luft ansimmt,

$$\Delta p = 1,27875 - 0,04020 p,$$

wonach die jährlichen Aenderungen in 31 Fufs Tiefe noch 1° C., in 56 F. $0^{\circ},1$ und in 81 Fufs $0^{\circ},01$ C. ungefähr wie in Zürich betragen, die täglichen Veränderungen sich aber bis 4 Fufs Tiefe erstrecken würden.

36) RUDBERG¹ senkte zu Stockholm Thermometer 1, 2 und 3 Fufs tief in die Erde, liess den Einfluss des Aufgrabens erst vorübergehn und beobachtete dann den Gang derselben. Die erhaltenen monatlichen Mittel sind

Monate	1 Fufs.	2 Fufs.	3 Fufs.
1833 Juli	15,86	15,00	13,87
August	13,12	13,03	12,88
September	12,18	12,01	11,93
October	8,97	9,08	9,59
November	3,89	4,62	5,67
December	0,81	1,77	2,78
1834 Januar	1,51	0,42	0,40
Februar	0,38	0,02	0,24
März	0,35	0,63	0,80
April	3,36	3,02	2,74
Mai	8,90	8,09	7,28
Juni	13,65	12,50	11,29

Die Mittel für die einzelnen Thermometer sind $6^{\circ},60$ C., $6^{\circ},61$ C. und $6^{\circ},62$ C., wonach also $0^{\circ},02$ für 2 Fufs Tiefenunterschied gehören, welches eine Tiefe von 100 Fufs für eine Wärmezunahme von 1° C. giebt, ein mit anderweitigen Bestimmungen so genau übereinkommendes Resultat, dass schon hierdurch allein die Vorzüglichkeit der Messungen hinlänglich verbürgt wird. Die Formel für die Grösse der den Tiefen $= p$ in Par. Fufs zugehörigen Schwankungen des Thermometers ist

$$\text{Log. } \Delta p = 1,2924517 - 0,0526519 p$$

¹ Poggendorff Ann. XXXIII. 251. Seitdem sind auch die im ganzen Jahre 1834 fortgesetzten Messungen bekannt geworden. S. ebend. XXXIX. 111. Hiernach gaben die drei Thermometer im Mittel $6^{\circ},992$; $6^{\circ},989$ und $7^{\circ},000$ C., woraus RUDBERG folgert, dass man im Mittel 7° C. für die Bodentemperatur annehmen könne und die Tiefe zur Wahrnehmung eines Unterschiedes zu gering sey. Ich wollte indess die aufgestellte Berechnung hiernach nicht abändern, da eingesenkte Thermometer im Verlaufe der Zeit unrichtig werden können und die frühesten Messungen daher die sichersten sind.

und vermittelst dieser erhalten wir

Tiefen	Schwankungen		Unterschiede
	beobachtet	berechnet	
1 Fuß	17°,37	17°,37	0,00
2 —	15,42	16,39	0,97
3 —	13,63	13,63	0,00

Setzt man $p = 0$, so giebt dieses die Schwankung der Temperatur an der Oberfläche oder eigentlich der Lufttemperatur, welche hiernach zu Stockholm $19^{\circ},59$ C. betragen müßte¹, und sucht man denjenigen Werth von p oder diejenige Tiefe, wobei die jährlichen Schwankungen nur noch 1° C. betragen, so geben die vorliegenden Messungen hierfür 24,55 Fuß, bei welcher Tiefe allerdings auch nach anderweitigen Messungen die jährlichen Schwankungen nicht größer sind; im Ganzen aber ist die Tiefe von 3 Fuß zu gering, um aus den erhaltenen Resultaten diese Grösse mit Genauigkeit zu entnehmen.

37) Die bis jetzt bekannt gewordenen schätzbarsten Beobachtungen dieser Art sind diejenigen, welche QUETELET² angestellt hat, indem er neben der Sternwarte zu Brüssel Thermometer von geeigneter Länge in ungleiche Tiefen senkte und ihre Angaben mit einem den Boden berührenden und einem in freier Luft hängenden verglich. Indem diese Thermometer mit Weingeist gefüllt waren und bis zu so bedeutenden Tiefen hinabgingen, so war es nöthig, die Grade derselben für den Einfluß der Wärme auf die Flüssigkeitssäule in den langen Röhren zu corrigiren. ANAGO³ bewerkstelligt

1 Die wirklichen Schwankungen an der Erdoberfläche oder der Lufttemperatur sind unter mittleren und höheren Breiten weit größer, als sie hiernach gefunden werden.

2 Mémoire sur les Variations diurne et annuelle de la Température et en particulier de la Température terrestre à différentes profondeurs, d'après les observations faites à l'Observatoire de Bruxelles par A. QUETELET. Brux. 1837. 4. Vergl. Bullet. de l'Acad. Roy. des Sc. et bell. Lett. de Bruxelles 1836. N. 3. p. 75. L'Institut 1837. N. 217. p. 227. Correspond. math. et phys. T. VIII. Cah. 5. p. 303. Poggendorff Ann. XXXV. 140.

3 Nach einer schriftlichen Mittheilung an QUETELET.

es durch ein empirisches Verfahren, indem er mit Weingeist gefüllte Röhren von gleicher Länge und gleichem Caliber, die der Thermometer, neben letzteren einsenkt und die an gemessenen Veränderungen als Correctionsgrößen benutzt, umter dagegen stellte die Thermometer in eine Reihe nacheinander, erhielt durch diese die Temperaturen der zunehmenden Schichten, nahm auf dem an den Grenzen dieser Schichten gemessenen Temperaturen das Mittel als die Temperatur der ganzen Luft und fand hieraus die den zugehörigen Längen der Röhren demnach der Ausdehnung des Weingeistes ($= 0,0011$ der Länge für jeden Grad der Centesimalscale) zukommenden Aenderungen, deren Summe dann die Correction gab. Die größte Correction war für das 3,9 Meter tief eingesenkte Thermometer im December erforderlich und betrug $0^{\circ},83$ C. der Scale; aber die Correction bald positiv, bald negativ ist, so gleichwohl diese Größen aus und die mittlere im ganzen Jahre beträgt daher auch bei dem genannten Thermometer, wo sie am größten ist, nur $0^{\circ},19$. Bei der Anwendung der Correction ist nothwendige Bedingung, daß die Röhre gleiches Caliber habe, weil sonst die Ausdehnung des Flüssigkeits in den unteren Theilen von der im Raume der Röhre verschieden seyn würde; es ist aber kaum möglich, so viele Röhren von gleichem Caliber im Ganzen oder aus einzelnen Stücken zusammengesetzt zu erhalten. Wie diesem Hindernisse begegnet worden sey, finde ich nicht angegeben; da aber das Thermometer vor SAÏEX mit großer Sorgfalt verfertigt war, so läßt sich erwarten, daß dieser und hauptsächlich wegen eines so wichtigen Umstand nicht übersehn habe.

Diese wegen ihrer Genauigkeit und ihres Umfanges höchst wichtigen Versuche verdienen auch hier eine ausführliche Erwähnung, um so mehr, als eine Wiederholung derselben an denselben Orten unter anderen Breiten der Wissenschaft von großem Nutzen seyn würde. Die Messungen der Temperatur wurden geschahen um 9 Uhr Morgens, bei den eingesenkten um Mittag; auch wird im ersten Berichte bemerkt, daß die Messungen in Tiefen wegen zunehmender Einsenkung in Folge eines stehenden Regens corrigirt werden mußten, worin wohl die Ursache liegen mag, daß die Messungen im ersten Jahre nicht so genau sind. Die mittleren jährlichen Temperaturen in 3 Jahren sind folgende:

Tiefe d. Thermometer	1834	1835	1836	Mittel
In freier Luft . . .	12°,10	10°,70	10°,30	11°,03
Oberfläche der Erde	11,11	9,60	9,00?	9,90
0,58 Fuß Tiefe	10,49	9,60	9,36	9,82
1,38 — —	10,81	10,05	9,66	10,17
2,31 — —	11,19	10,50	9,98	10,56
3,08 — —	11,59	11,02	10,47	11,03
6,00 — —	—	11,63	—	11,63
12,00 — —	—	12,23	11,87	12,05
24,00 — —	—	12,06	12,06	12,06

Hierbei ist auffallend, daß in etwas mehr als einem halben Fuß unter der Oberfläche das Minimum der Temperatur und eine geringere Wärme als im Freien gefunden wurde, was nach meinen demnächst zu erwähnenden Versuchen als eine Folge der steten Beschattung des Ortes der Thermometer zu betrachten ist, aber noch auffallender ist die über 2° C. betragende Zunahme der Wärme in der Tiefe von 24 Fuß, die QUETZELT von einer Verrückung des Nullpunctes der Scale abzuleiten geneigt scheint; allein dann bliebe unbegreiflich, warum sich bloß bei den tiefsten Thermometern diese Veränderung gezeigt haben sollte. Außerdem aber dringt sich die Bemerkung auf, daß von 12 bis 24 Fuß Tiefe keine Zunahme der Temperatur, im Ganzen nur eine sehr unbedeutende und im Jahr 1835 sogar eine geringe negative zum Vorschein kommt¹.

Unter die aus den Beobachtungen abzuleitenden Resultate gehören zuerst die genauen Zeiten der Maxima und Minima deren Bestimmung jedoch schwer ist, weil die tieferen Thermometer meistens eine geraume Zeit stationär bleiben. Qu-

1 QUETZELT sieht als nothwendige-Bedingung an, die Thermometer an einem beschatteten Orte einzusenken; ich gestehe indeß, daß mir dieses zweifelhaft scheint, denn der natürliche Zustand ist, daß die Erdoberfläche von der Sonne beschienen wird, wenn auch die Pflanzen dieses eine Zeit lang und Bewaldung beständig, jedoch nur theilweise, hindert. Meine demnächst zu erwähnenden Beobachtungen geben auch hierüber einige Erfahrungen an die Hand. BOUTINGAULT's Tadel, daß man bei ähnlichen Versuchen in Europa die äußeren Einflüsse nicht vermieden habe, Ann. de Chim. et Phys. T. LIII. p. 227, ist daher ungegründet.

Man betrachtet daher die Curve der Temperaturen als eine parabolische Parabel und bestimmt aus deren Coordinaten die Zeit und GröÙe des Maximums und des Minimums. Hiernach sind zuerst die Zeiten der höchsten Temperaturen für die sämtlichen Thermometer in den drei Jahren:

Epoche des Maximums der Temperaturen.

Tiefen	1834	1835	1836	Mittel
0 Fufs	19,5 Juli	24,2 Juli	15,0 Juli	19,6 Juli
0,58 —	26,1 —	2,0 Aug.	16,8 —	25,3 —
1,38 —	4,3 Aug.	40,2 —	21,6 —	1,7 Aug.
2,31 —	16,2 —	15,2 —	25,6 —	6,7 —
3,68 —	13,9 —	18,3 —	28,5 —	9,9 —
6,00 —	4,3 Sept.	7,9 Sept.	—	6,1 Sept.
12,00 —	8,1 Oct.	8,1 Oct.	12,2 Oct.	8,7 Oct.
24,00 —	11,7 Dec.	8,0 Dec.	19,8 Dec.	11,5 Dec.

Epoche des Minimums der Temperaturen.

Tiefen	1835	1836	Mittel
0 Fufs	9,0 Jan.	27,3 Dec.	2,7 Jan.
0,58 —	17,0 —	21,4 Jan.	19,2 —
1,38 —	23,6 —	22,6 —	23,1 —
2,31 —	10,0 Febr.	24,2 —	1,6 Febr.
3,68 —	18,6 —	28,8 —	9,2 —
6,00 —	19,2 März	—	19,2 März
12,00 —	20,1 April	4,0 April	12,0 April
24,00 —	15,9 Juni	15,9 Juni	13,8 Juni

Von beiden Extremen gingen die Thermometer zum mittlern Stande über. Wird die Epoche des Mittels vom Minimum an durch Rechnung bestimmt, so erhält man folgende Termine:

Tiefen	1834.	1835	1836	Mittel
0 Fufs	29 April	23 April	8 Mai	30 April
0,58 —	3 Mai	7 Mai	15 —	8 Mai
1,38 —	7 —	11 —	18 —	12 —
2,31 —	9 —	17 —	21 —	16 —
3,08 —	23 —	22 —	23 —	23 —
6,00 —	14 Juni
12,00 —	14 Juli	12 Juli	13 Juli
24,00 —	10 Sept.	10 Sept.	10 Sept.

Wird aber die Epoche des Mittels vom Maximum an bestimmt, so giebt dieses folgende Termine:

Tiefen	1834	1835	1836	Mittel
0 Fufs	11 Octob.	12 Oct.	23 Octob.	15 Octob.
0,58 —	18 —	17 —	28 —	20 —
1,38 —	28 —	21 —	13 Nov.	31 —
2,31 —	1 Nov.	30 —	10 —	3 Nov.
3,08 —	8 —	2 Nov.	10 —	7 —
6,00 —	8 Dec.	1 Dec.	5 Dec.
12,00 —	11 Januar	2 Jan.	18 Jan.	10 Jan.
24,00 —	6 März	15 März	11 März

Die mittlere Wärme bedarf also, um von der Oberfläche zu einer Tiefe von 24 Fufs wiederhergestellt zu werden 133 Tage vom 30sten April bis 10. September und 146 Tage vom 15ten October bis zum 11ten März, zu Erzeugung des Maximums aber werden 145 und zu der des Minimums 151 Tage erfordert, das Mittel aus allen diesen Bestimmungen giebt 140 Tage als die Zeit, welche die Wärme gebraucht, um den Raum von 24 Fufs zu durchdringen, woraus für 1 Fufs eine Zeit von 6 Tagen folgt. Aus dem mittlern Resultate für das Thermometer geht aber hervor, dass diese Zeit zwischen 6 und 7 Tagen beträgt. Die Maxima und Minima, welche an den ungleich tiefen Thermometern beobachtet wurden, sind folgende:

	Maxima				Minima		
Tiefen	1834	1835	1836	Mittel	1835	1836	Mittel
0 Fuß	18°,17	16°,92	16°,10	17°,06	4°,54	3°,03	3°,78
38 —	18,05	16,89	15,80	16,91	5,31	3,62	4,47
31 —	17,89	16,74	15,67	16,77	6,34	4,48	5,51
28 —	17,93	16,75	15,55	16,74	7,10	5,23	6,16
16 —	16,15	15,59	...	15,87	8,56	7,99	8,28
10 —	14,93	14,60	13,99	14,51	10,20	9,85	10,02
0 —	12,65	12,89	12,76	12,77	11,34	11,35	11,34

Die mittlere Temperatur aus dem Maximum und Minimum wächst mit der Tiefe, ist aber in 0,58 F. Tiefe geringer, als die mittlere der letzten 3 Jahren dieser Beobachtungen¹. Als allgemeine Folge aus diesen Messungen sind daher folgende Resultate zu bemerken: 1) die Temperatur in einiger Tiefe unter der Oberfläche der Erde ist geringer, als nahe über derselben; 2) das Maximum der Temperatur liegt zwischen der Oberfläche und 16 Fuß Tiefe; 3) vom Minimum an wächst die Temperatur mit der Tiefe, aber in einem stärkeren Verhältnisse, wenn man bis zu größeren Tiefen hinabkommt. Alle diese Abweichungen dürften aber mit theoretischen Gründen nicht übereinstimmen und harmoniren außerdem nicht mit anderen, namentlich meinen eigenen Versuchen, allein bei der zweifelten Genauigkeit der Messungen und Rechnungen ist kaum möglich, auch nur muthmaßliche Gründe zur Erklärung dieser Abweichung anzugeben. Was ich hierüber zu sagen wagen möchte, wäre etwa Folgendes. Zuerst ergibt

Es ist merkwürdig, daß auch CRAWAY in den Höhlen des Peeters bei Maastricht eine geringere Temperatur fand, als die in der Luft daselbst. Letztere ist 9°,95 C., allein am 2ten März zeigte ein Thermometer im Innern des Berges in der Luft 8°,5, das 8°,4; am 12ten Juli zeigten beide 8°,9 und am 10. Jan. letztere 8°,5, letztere 9°,0. Ein ganz ähnliches Resultat hatte VAN SWINDEN in den Jahren 1782 u. 1792 daselbst erhalten. CRAWAY hat die Hauptursache dieser Anomalie in der starken Verdunstung der daselbst vorwaltenden Feuchtigkeit, allein da der gewöhnliche Wasserdampf durch Luftzug nicht fortgeführt wird, so müßte das Gleichgewicht bald wieder hergestellt seyn. Mir scheint der Grund darin zu liegen, daß die specifisch schwerere kalte Luft in die unterirdischen Höhlen hineinfließt, die leichtere warme aber auströmt, aber nicht wieder hineinsinkt. S. Mémoire sur la Méthode, par J. G. CRAWAY (von 1837), p. 11.

nach eben hieraus, daß solche Thermometer nicht eingesetzt werden dürfen, die sich stets in dichtem Schatten befinden; zweitens aber im fraglichen Abhange zur Thermometrie wenig geeignete Werkzeugen Instrumenten hinlängliche Genauigkeit gebührt, nicht der Druck der Erdschichten auf die Gefäße der Thermometer einen mit der Tiefe zunehmenden Einfluß habe. Andere aus dem Verhalten der Eiderthierse erfließende Vermuthungen sind allezubühen, als daß abzusprechen mag.

Inzwischen sind diese Versuche höchst werthvoll, Gesetze der mit der Tiefe abnehmenden jahrelichen Temperatur zu bestimmen, weil dabei nur der relative Einfluß einzelner Thermometer in Betrachtung kommt. Für die Lösung dieser Aufgabe die durch die monatlichen Mittel gefundenen Maxima und Minima der an einzelnen Tagen erhaltenen einzelnen, erheben auch die längere Dauer als Function mit aufgenommener Die angegebene Gleichung wird dann aus den für längsten Thermometer gefundenen Werthen:

$$\text{Log. } \Delta p = 1,15108 - 0,04149 p,$$

welche für $p = 0$ die jährliche Variation an der Oberfläche $= 14^{\circ},16$ C. weit geringer, als die Beobachtung, ergiebt, daß für Paris der umgekehrte Fall statt findet. Die Variation beträgt für 24 Fath nicht mehr als $1^{\circ},13$ C., der Formel für 27,7 Fath 1° C., für 51,8 Fath $0^{\circ},75$ C., für 75,9 Fath $0^{\circ},51$ C., so daß also die jahrelichen Schwankungen in dieser Tiefe zu verschwinden anfangen. Dieser Umstand steht gut damit überein, daß die Temperatur in einem 600 Fuß tiefen Brunnen unter der Sternwarte zu Bremen in den Jahren 1834 und 1835 keine merkliche Aenderung zeigte. Er stellt die Resultate der bisherigen Messungen zusammen und findet für die verschiedenen Orte folgende Werthe:

1 Für alle Thermometer nach der Methode der Ablesung durch die Lupe wird die Formel $\text{Log. } \Delta p = 1,14323 - 0,04149 p$, die genaue Uebereinstimmung der einzelnen Resultate unter sich zeigt, vorgeht.

Orte	1°,00	0°,10	0°,01
Edinburg .	20,3 Fufs	39,3 Fufs	58,3 Fufs
Upsala . .	24,6 —	43,5 —	62,5 —
Zürich . . .	27,3 —	49,5 —	71,4 —
Strafsburg	31,0 —	56,0 —	81,0 —
Paris . . .	28,0 —	48,5 —	68,9 —
Brüssel . .	27,7 —	51,8 —	75,9 —

Es scheint, daß mit zunehmenden Breiten die jährlichen Variationen minder tief eindringen; allein zur Feststellung dieser Regel sind noch nicht genügende Beobachtungen vorhanden.

3) QUETELET versucht den jährlichen Gang der Temperatur durch Polar-Coordinationen auszudrücken, wobei die 360° des Kreises den Tagen des Jahres angepaßt werden und ein Monat den Werth von 30° erhält. Heißt dann y die Lesung des Thermometers in der durch x bezeichneten Zeit, so wäre

$$y = A + B \sin.(x + C)$$

ist der allgemeine Ausdruck, in welchem C , A und B durch Beobachtungen gefunden werden müssen, wenn A die mittlere Temperatur des Jahres für das gegebene Thermometer, B den Unterschied zwischen dem Maximum und Minimum bezeichnet und C von dem Zeitmomente an gezählt wird, wo die mittlere jährliche Temperatur statt findet. Weil aber die mittlere Temperatur zweimal wiederkehrt, so ist der gleiche Abstand vom Maximum und Minimum statt zu finden. Bezeichnet dann x' das Maximum, wonach $x' + C = 90^\circ$, so ist $180^\circ + x'$ nothwendig das Minimum geben, und man erhält für das Maximum:

$$y = A + B \sin.(x' + C) = A + B$$

für das Minimum

$$y = A + B \sin.(180^\circ + x' + C) = A - B.$$

Die Formel für das 24 Fufs tiefe Thermometer benutzt erhaltene Constanten: die mittlere Temperatur für 1835 betrug $12^\circ,06 = A$; der Unterschied des Maximums und Minimums war $12^\circ,8 - 11^\circ,34 = 1^\circ,46$, wovon die Hälfte $0,73 = B$; endlich aber fiel die mittlere Temperatur auf den 11ten März und 10ten Sept., das Maximum auf den 11,5ten

December, das Minimum auf den 13.ten Juni. Wird September als Epoche der mittleren Temperatur angenommen, so erhält man bis ans Ende des Jahres 3 Monate und die Formel wird:

$$y = 12^{\circ},06 + 0^{\circ},73 \sin. (110^{\circ} + x).$$

Die hiernach für die einzelnen Monate des ganzen Jahres berechneten Werthe mit den beobachteten verglichen, ergiebt die größte Differenz nur $0^{\circ},08$ C.; für das 12 Fufs tiefe bis $0^{\circ},25$ und für das 6 Fufs tiefe bis $0^{\circ},55$ C.

39) Gleich wichtige Resultate, als die eben mitgetheilten sind und als diejenigen seyn werden, welche fortgesetzte Beobachtungen zu Brussel versprechen, darf das Publikum von Paris erwarten, wo Anapo bereits im Jahre 1835 gleichfalls Weingeistthermometer in ungleiche, bis 25 Meter zunehmende Tiefen eingraben ließ¹. Bis jetzt ist bekannt geworden, was Poissous² mitgetheilt hat. Dieser bemerkt, daß die Beobachtungen nicht nur den Einfluß der ungleichen Temperatur der Flüssigkeit in der Röhre und die etwaige Veränderung des Nullpunktes zeigen, sondern, mit welcher Correction man sich gegenwärtig zu versehen habe, daß aber auf jeden Fall die Größe der hieraus resultirenden Fehler nicht bedeutend seyn könne. Von den hiesig stehenden vierjährigen Beobachtungen hat Poissou die Hauptresultate benutzt, um sie seiner Theorie der Wärmeleitung anzupassen. Daher giebt er an, daß die Tiefen von 2 bis 8 Meter die Perioden des Maximums und Minimums ungefähr 6 Monate von einander abständen, daß der Unterschied ihrer absoluten Werthe in der geringsten Tiefe etwas über 1° C., in der größten aber nur $0^{\circ},1$ betrage. Die Ursache hiervon soll hauptsächlich von der Einwirkung der Sonne herrühren und daher die Wirkung in größerer Tiefe verschwinden, was jedoch auch dann der Fall seyn würde, wenn die übrigen Bedingungen der wechselnden jährlichen Temperaturen berücksichtigt werden. Ohne die gebräuchlichen Correctionen hier ausführlich mitzutheilen möge es genügen zu bemerken, daß, wenn der jährliche Unterschied zwischen dem

¹ Ann. Chim. Phys. XXX. 398.

² Théorie mathématique de la Chaleur. Par. 1835. 4.

und Minimum für eine Tiefe $= x$ in Metern durch H bezeichnet wird, für eine andere $= x'$ aber durch H' , alsdann nach Poisson:

$$H' = H e^{-\frac{(x' - x) \sqrt{\pi}}{a}}$$

$$H' = H e^{-\frac{a}{x' - x}}$$

seyn wird, worin a eine von der Leitungsfähigkeit der Erde abhängende Constante ist. Nach den Beobachtungen beträgt dieser Unterschied für 8,121 Meter Tiefe $= 1^{\circ},414$ C. und für 6,497 Meter $= 2^{\circ},482$ C., welche Werthe substituirt:

$$1,414 = 2,482 e^{-\frac{a}{8,121 - 6,497}}$$

$$1,414 = 2,482 e^{-\frac{a}{1,624}}$$

geben, woraus $a = 9,14655$ gefunden wird. Die Maxima und Minima fielen in der größten Tiefe ungefähr auf den 18ten December und 13ten Juni, in der geringsten auf den 15ten Nov. und 10ten Mai, wonach also die Maxima 272 und 239, die Minima aber 84 und 50 Tage nach dieser Epoche fallen. Quirkler¹⁾ hat die erhaltenen Resultate mit andern durch Reduction derselben auf Fuß vergleichbar gemacht. Im Mittel aus den 4 Jahren beträgt der Unterschied des Maximums und des Minimums der jährlichen Temperaturen für 20 Fuß $2^{\circ},482$ und für 25 Fuß $1^{\circ},414$ C., und diese Werthe geben in der Formel die Constanten:

$$T_p = 1,86348 - 0,04856 p,$$

woraus dann folgende Zusammenstellung hervorgeht:

Temperaturen			
Tiefen	beobachtet	berechnet	Unterschiede
0 Fuß u. 0 Met.	16 ^o ,870	23 ^o ,569	— 6 ^o ,699
5 — ... 1,624	13,017	13,429	— 0,412
10 — ... 3,248	7,800	7,650	+ 0,150
20 — ... 6,497	2,482	2,482	0,000
25 — ... 8,121	1,414	1,414	0,000

Die Unterschiede sind für die eingesenkten Thermometer unbedeutend, dagegen weicht bei dem in freier Luft aufgehängten Thermometer das Resultat der Rechnung von dem der Be-

1 A. a. O. p. 38 ff.

obachtung merklich ab¹. Die Formel giebt 1° jährlicher Schwankung in 28,06 Fufs Tiefe, 0°,1 C. in 49,47 F. und 0°,01 C. Schwankung in 67,8 F. Tiefe.

40) Ich selbst faßte im Jahre 1820 den Entschluß, den Gang der Temperatur an der unmittelbaren Oberfläche des Bodens und zugleich sowohl in einiger Tiefe unter, als auch in einiger Höhe über derselben genau zu beobachten. Zu diesem Ende senkte ich hier in Heidelberg in einem rundum eingeschlossenen, aber der freien Luftströmung im Neckarthale ungesetzten Garten drei Thermometer in die Erde ein. Der Boden besteht bis 1,5 Fufs Tiefe aus schwerer Dammerde und weiter unten aus sogenanntem schwerem Thonboden. Die Thermometer, mit Quecksilber gefüllt, haben unten einen weiten und langen Cylinder von dickem Glase, welcher bei dem längsten 1,5 Zoll lang und fast 0,5 Zoll weit ist, bei den folgenden verhältnißmäßig kleiner; an die Cylinder sind die feinsten Haarröhrchen angeschmolzen, in denen der Quecksilberfaden kaum wahrnehmbar ist, für die Scale ist eine weitere Röhre angeschmolzen und die Grade sind auf diese mit Flußsäure geätzt. Die Thermometer wurden in einen ausgehöhlten, aus zwei Hälften bestehenden hölzernen Cylinder gelegt, so daß sie unten auf Baumwolle ruhten und die Quecksilbergefäße durch zwei Einschnitte in das Holz dem freien Zutritte des Erdbodens fast ihrer ganzen Dicke nach ausgesetzt waren. Nach Bohrung der zur Aufnahme dieser Thermometer bestimmten Löcher wurden sie mit ihren durch Eisendraht zusammengebundenen Hüllen so eingesenkt, daß die hervorstehenden Scalen bequem durch Einschnitte in den hölzernen Cylindern abgelesen werden konnten, der freie Raum um dieselbe aber wurde mit grobem Sande ausgefüllt; die Beobachtungen geschahen anfangs mehrmals an einem Tage, nachher meistens täglich, leider aber entstanden später in Folge vielfältiger Abhaltungen in einzelnen Monaten nicht unbedeutende Lücken, weswegen die Resultate nicht den vollen Werth haben, den sie hätten erlangen können. Gegen die anhaltende directe Einwirkung der Sonnenstrahlen waren die Thermo-

1 Ebendieses wurde oben §. 36. für Stockholm bemerkt, und fand auch zu Brüssel statt. Die Temperatur der Luft ist ungleich schwankender, als die der Erde selbst nur in 0,5 Fufs Tiefe.

unter durch eine an der Südseite befindliche Weinhecke geschützt, doch fielen die Sonnenstrahlen zuweilen durch die Lücken und der Luftzug durch diese war genügend frei. Uebrigens war die Construction der Thermometer mit einem weiten Gefäße, einer diesem angemessenen großen Weite des Quecksilberfadens in dem oberen Theile der Röhre, worauf die Kugel geätzt ist, und den feinen zwischen beiden beobachteten Haarröhrchen absichtlich gewählt, um den Einfluß der ungleichen Temperatur auf die Ausdehnung dieses stehenden feinen Quecksilberfadens verschwinden zu lassen; auch zeigte sich, als die Gefäße aller drei Thermometer in Wasser getaucht und ihr Gang mit einem andern getauften Thermometer zwischen 5° bis 20° R. verglichen wurde, keine Abweichung, soweit die allerdings des bequemen Ablesens wegen etwas dicken Theilstriche wahrzunehmen gestattet. Zur Vergleichung mit dem Gange dieser Thermometer wurde ich gleichzeitig mit ihnen, aber willkürlich an verschiedenen Tagen und wechselnden Stunden, in der Regel um 10 Uhr Morgens, ein Thermometer, dessen Kugel nur die Oberfläche der lockeren Gartenerde so schob, wie eben bedeckt wurde, ein zweites, welches in zwei Fuß Höhe über dem Boden an der Nordseite eines 4 Fuß hohen und 3 Zoll dicken verticalen Pfahles gegen den Einfluß der Sonnenstrahlen geschützt, dagegen den Strömungen über den Boden hinreichenden Luft frei ausgesetzt war, ein drittes, welches nicht einzelne Sträucher und Gräser oder Pflanzen in der Umgebung dieses hinderten, ferner ein drittes, dessen Kugel in eine enge, frisch gemachte und zwei Zoll tiefe Vertiefung im Boden an einer Stelle des nämlichen Gartens brachte, welche das ganze Jahr hindurch im Schatten eines Baumes und einer Mauer bleibt, übrigens aber dem freien Zutritte der Luft von der Seite des Gartens ausgesetzt ist, endlich ein viertes an der Nordseite eines Gebäudes, welches einen Theil der Begrenzung des Gartens bildet, in 28 Fuß Höhe über dem Boden frei aufgehängenes Thermometer¹. Die auf

¹ Im Winter waren die Beobachtungen wegen der kurzen Tage und schlechteren Wetters beschwerlich, im Mai und hauptsächlich im Juni hinderte mich ein Rheumatismus am Beobachten, auch war das Verfahren zusammengesetzter, als daß es einem Stellver-

diese Weise während eines ganzen Jahres erhaltenen Resultate enthält die nachfolgende Tabelle in Graden der zwigtheiligen Scale.

treter überlassen werden könnte. Dieser Umstand nimmt den R
stern, in denen übrigens das Verhalten der Witterung im Einzel
sehr ausführlich aufgezeichnet worden ist, einen großen Theil il
Werthes. Später fehlte mir die Zeit für so vollständige Aufzei
nungen.

Monat.	Zahl der Beob.	Die Thermometer- kugel berührt den Boden				Thermometerkugel 1 bis 2 Z. tief in stets beschattetem Boden				Thermometer zwei Fuß über dem Bo- den				Thermometer im Schatten 28 Fuß üb. dem Boden			
		Max.	Min.	Med.		Max.	Min.	Med.		Max.	Min.	Med.		Max.	Min.	Med.	
1820																	
October	8	14° 0	7° 4	9° 35		9° 6	3° 3	6° 81		11° 2	6° 4	8° 36		11° 0	4° 5	8° 17	
Novemb.	11	7,0	-1,0	1,73		6,5	-1,0	1,63		8,0	-4,0	1,70		8,0	-3,8	1,93	
Decemb.	5	5,7	-6,2	-1,42		5,6	-6,5	-1,66		6,2	-6,5	-1,76		6,2	-6,6	-1,78	
Januar	7	6,2	-5,0	0,94		6,2	-5,0	0,85		6,8	-5,8	1,27		7,0	-5,8	1,52	
Februar	6	0,1	-2,0	-0,31		0,0	-4,1	-1,31		2,6	-2,0	0,40		3,0	-1,8	0,70	
März	5	17,0	2,7	7,82		9,4	2,5	5,68		13,0	2,5	7,00		12,5	2,5	7,00	
April	11	26,0	7,0	14,27		17,0	6,5	9,70		20,6	7,5	12,54		20,6	7,6	12,36	
Mai	5	28,0	13,5	18,70		15,0	7,8	11,04		17,5	9,5	13,94		16,5	9,5	13,66	
Juni	1	14,5	14,5	14,50		12,5	12,5	12,50		13,5	13,5	13,50		13,5	13,5	13,50	
Juli	13	31,5	12,4	17,22		14,0	11,4	13,10		20,0	10,8	14,97		19,0	11,2	14,97	
August	27	21,5	11,5	16,19		15,0	11,2	13,43		18,5	11,0	14,77		19,5	12,0	15,44	
Septemb.	11	23,5	14,1	18,61		14,2	11,2	12,82		21,3	13,3	16,02		21,0	13,5	16,16	
Jahr	110	16,25	5,72	9,80		10,41	4,15	7,05		13,26	4,67	8,56		13,15	4,69	8,63	

41) Aus diesen im Ganzen 440 Beobachtungen lassen sich vielleicht manche interessante Folgerungen ableiten, jedoch steht jeder theoretischen Begründung das Hinderniß im Wege, daß die Aufzeichnung der Thermometergrade zwar bei allen dreien gleichzeitig, aber weder stets an gleichen Stunden des Tags, noch auch an bestimmten Tagen der Monate geschah. Inzwischen scheint mir aus der Vergleichung doch unverkennbar hervorzugehn, daß die Bodentemperatur durch die unmittelbare Einwirkung der Sonnenstrahlen bedeutend erhöht wird und diejenigen Länder daher eine niedrigere mittlere Temperatur haben, in denen der Boden stark beschattet ist, woraus die frühere grössere Kälte des stärker bewaldeten Deutschlands erklärlich wird. Dagegen ist die mittlere Temperatur in 2 Fuß Höhe und in 28 Fuß Höhe sich gleich, da der unbedeutende Unterschied von 0,07 innerhalb der Fehlergrenze liegt. Ein merkwürdiges Resultat stellt sich aber heraus, wenn man aus den Mitteln der drei ersten und der drei folgenden Columnen wieder das Mittel nimmt, wonach man für das Maximum $13^{\circ},33$ R., Minimum $4^{\circ},93$ und Medium $8^{\circ},42$, mit den Mitteln der beiden folgenden Abtheilungen sehr genau übereinstimmend, erhält, woraus hervorgeht, daß die grössere Erwärmung durch die directen Sonnenstrahlen durch die grössere Abkühlung in Folge der Beschattung genau compensirt wird. Das Mittel der vereinten ersten und zweiten und der beiden letzten Columnen giebt für die mittlere Temperatur dieses Jahres mit einem gelinden Winter $8^{\circ},53$ R., welches die mittlere Temperatur der Luft und auch des Bodens deswegen etwas überschreiten muß, weil alle Beobachtungen am Tage, meistens gleich nach 10 Uhr, seltener etwas vor 9 Uhr, Morgens gemacht wurden.

42) Vorzugsweise interessirte mich, ausser den eingesenkten Thermometern, der Wärmezustand der oberen Erdkruste an dem stets beschatteten Orte. Deswegen setzte ich diese Messungen noch ein ganzes Jahr mit größter Gewissenhaftigkeit fort und beobachtete täglich etwas nach 10 Uhr Morgens das erwähnte Thermometer, dessen Kugel ein bis höchstens zwei Zoll tief in die Dammerde an derjenigen Stelle eingesenkt wurde, die stets durch ein hohes Gebäude und eine Mauer gegen die unmittelbare Einwirkung der Sonne geschützt ist, zu welcher übrigens die über der Gartenfläche bewegte

auf einen ungehinderten Zutritt hat. Die erhaltenen Resultate können insofern noch von besonderem Interesse erscheinen, als sie dem gelinden Winter von 1821 auf 1822 und dem heißen Sommer des letzteren Jahres angehören, mithin das Maximum angeben müssen, welches unter den gegebenen Bedingungen hier zu erhalten ist. Die folgende Tabelle giebt eine Uebersicht derselben.

Monat	Zahl der Beob.	Max.	Min.	Med.	Monat	Zahl der Beob.	Max.	Min.	Med.
Oct.	31	9°,7	4°,4	7°,81	April	30	9°,8	3°,0	7°,46
Nov.	30	8,8	2,9	6,90	Mai	31	15,0	8,1	11,32
Dec.	31	6,3	1,5	4,18	Juni	30	17,5	13,0	15,28
Jan.	31	3,8	0,0	1,95	Juli	31	15,6	11,8	14,11
Febr.	28	4,8	1,0	2,96	Aug.	31	14,7	12,0	13,70
März	31	7,9	2,4	4,98	Sept.	30	13,0	9,0	11,19

Werden diese Resultate nach den Jahreszeiten geordnet, so erhält man

	Max.	Min.	Med.
Winter	4°,96	0°,83	3°,03
Frühling	10,90	4,49	7,92
Sommer	15,93	12,26	14,36
Herbst	10,50	5,43	8,60
Jahr	10,57	5,75	8,73

Hiernach übertrifft also die mittlere Wärme des stets beschatteten Bodens in einem vorzüglich heißen Jahre, worin das Minimum nicht unter den Gefrierpunct des Wassers hinabging, die mittlere Bodentemperatur nicht völlig um einen Grad der achtzigtheiligen Scale, und wenn die gefundene Gröfse nach der §. 89 angegebenen Art corrigirt wird, beträgt sie nur 8°,04 R., also nur 0°,04 C. mehr, als die mittlere jährliche Temperatur. Da es solcher vollständigen Beobachtungen gewifs nicht viele giebt, so scheint es mir der Mühe werth, den Gang der Temperatur im ganzen Jahre graphisch darzustellen. Die Zeichnung der Wärme-Curve ist ohne weitere Beschreibung für sich klar, sobald man weiß, daß die punctirte Linie den Gang der Temperatur vom October 1820 bis dahin 1821, die aus-

Fig.
87.

gezogene Linie aber die im folgenden Jahre, von gleichem Termine an gerechnet, darstellen soll.

43) Von den drei eingesenkten Thermometern sollte das tiefste mit der Mitte seines Quecksilber-Cylinders bis 5 Fuß Tiefe, das zweite bis 3 Fuß und das dritte bis 1,5 Fuß in den Boden hinabreichen; es fand sich aber durch genaue Messung vor und nach dem Herausnehmen, daß das längste bis 5,3 Fuß, das mittlere bis 3,6 Fuß und das kürzeste bis 1,8 Fuß Tiefe hinabging. Die erhaltenen Resultate sind so kurz als möglich in folgenden Tabellen aufgezeichnet worden, wobei ich auch den ersten Monat September mit aufgenommen, da das Einsenken am 2ten geschah und am 3ten die Messungen angingen. Es ist dieses um so leichter zulässig, da die Löcher mit einem Bohrer von etwa Armesdicke gemacht, dann sogleich die Thermometer eingesenkt und der geringe bleibende Spielraum mit trockenem Sande ausgefüllt wurde. Die in der Tabelle angegebenen Maxima und Minima sind die absoluten, die beobachtet wurden, die mittleren Temperaturen sind aber nicht aus den Maximis und Minimis, sondern aus der ganzen Summe der Beobachtungen entnommen worden. Endlich war es der Kürze wegen nothwendig, die achtzigtheilige Scale, die sich auf den Thermometern befand, beizubehalten, weil eine Reduction der einzelnen Größen zu mühsam seyn würde.

1820 und 1821.

Monat	Zahl der Beob.	5,3 Fufs tief			3,6 Fufs tief			1,8 Fufs tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Jan.	28	14°,0	12°,5	13°,36	15°,0	12°,4	13°,83	14°,0	10°,8	13°,29
Febr.	8	11,5	10,2	10,88	11,1	10,2	10,52	9,6	8,1	8,87
März.	11	9,9	6,9	8,41	9,2	6,6	7,65	7,2	2,4	4,64
April.	5	6,1	5,0	5,58	5,9	4,1	4,96	4,3	0,5	2,26
Mai.	7	4,8	3,7	4,10	4,0	3,4	3,75	2,1	0,0	1,15
Juni.	6	3,5	3,0	3,30	3,3	3,0	3,11	1,0	0,6	0,80
Juli.	5	4,3	3,6	4,02	4,9	4,4	4,62	5,1	4,0	4,28
Aug.	6	7,0	4,3	6,06	8,7	5,1	7,40	11,7	4,8	8,70
Sept.	5	9,0	7,2	8,16	10,0	9,3	9,78	12,2	10,5	11,44
Oct.	1	10,2	10,2	10,20	11,1	11,1	11,10	12,0	12,0	12,00
Nov.	13	12,1	11,2	11,77	13,6	12,2	13,14	15,7	13,8	14,77
Dec.	27	13,1	12,3	12,70	14,5	13,3	13,82	16,6	13,5	15,04
Jahr	37	11,76	9,86	10,88	11,76	9,73	10,66	10,26	7,10	8,93
Winter	18	4,82	3,90	4,32	4,40	3,50	3,94	2,46	0,36	1,40
Fühlung	16	6,76	5,03	6,08	7,86	6,26	7,23	9,66	6,43	8,14
Sommer	41	11,80	11,23	11,56	13,06	12,20	12,68	14,76	13,10	13,94
Jahr	112	8,78	7,50	8,21	9,27	7,92	8,63	9,29	6,75	8,10

1821 und 1822.

Monat	Zahl der Beob.	5,3 Fufs tief			3,6 Fufs tief			1,8 Fufs tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Jan.	27	13°,2	12°,4	12°,90	14°,2	13°,0	13°,56	15°,3	12°,0	13°,44
Febr.	31	12,5	10,3	11,41	12,7	9,9	11,27	11,7	7,2	9,89
März.	30	10,1	8,7	9,14	9,7	8,0	8,75	7,8	5,1	6,91
April.	31	8,7	6,6	7,51	8,6	6,5	7,11	6,8	4,0	5,03
Mai.	31	6,6	4,8	5,49	6,4	4,2	4,92	4,3	1,7	2,50
Juni.	31	4,9	4,7	4,84	4,9	4,3	4,76	4,0	2,5	3,46
Juli.	31	6,3	4,9	5,42	7,2	4,9	5,91	8,0	3,7	5,86
Aug.	30	8,3	6,3	7,02	9,6	6,7	7,92	11,2	5,4	8,51
Sept.	31	11,4	8,4	9,71	13,0	9,7	11,10	16,0	11,0	12,99
Oct.	30	14,1	11,6	13,17	15,5	13,3	14,95	18,9	16,7	17,80
Nov.	31	14,3	14,1	14,20	15,5	15,0	15,20	18,0	15,0	16,48
Dec.	31	14,3	13,9	14,09	15,1	14,0	14,78	17,0	14,7	15,64
Jahr	362	10,39	8,86	10,75	11,03	9,12	10,01	11,58	8,25	9,87
Winter	88	11,93	10,46	11,15	12,20	10,30	11,19	11,60	8,10	10,08
Fühlung	90	6,73	5,36	5,95	6,63	5,00	5,59	5,03	2,73	3,66
Sommer	92	8,66	6,53	7,38	9,93	7,10	8,31	11,73	6,70	9,12
Jahr	92	14,23	13,20	13,82	15,37	14,10	14,97	17,96	15,46	16,64

1822 und 1823.

Monat	Zahl der Beob.	5,3 Fuß tief			3,6 Fuß tief			1,8 Fuß tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Sept.	30	14°,3	13°,5	13°,93	14°,9	13°,2	14°,22	15°,8	12°,2	14°,4
Oct.	31	13,3	11,4	12,51	13,1	11,0	12,26	12,6	9,6	11,5
Nov.	30	11,3	9,0	9,94	10,9	8,3	9,34	9,5	6,1	7,4
Dec.	31	9,0	5,4	7,24	8,3	4,1	6,28	6,4	0,4	3,2
Jan.	31	5,3	3,3	4,08	4,1	2,4	2,96	0,2	-0,8	-0,5
Febr.	28	3,3	2,9	3,06	3,5	2,0	2,63	2,6	-0,1	1,5
März	31	4,5	3,4	3,80	5,4	3,5	3,99	6,6	2,4	3,2
April	30	6,5	4,6	5,64	7,3	5,6	6,43	8,8	6,5	6,8
Mai	31	9,9	6,7	8,06	11,2	7,6	9,75	13,6	9,0	11,3
Jun.	30	11,0	10,0	10,70	12,1	11,3	11,86	14,0	11,9	13,01
Jul.	31	12,2	11,0	11,71	13,1	11,8	12,72	15,0	13,4	14,00
Aug.	31	13,3	12,2	12,79	14,8	13,0	13,66	17,2	14,2	15,26
Herbst	91	12,96	11,23	12,16	12,96	10,87	11,91	12,96	9,37	11,48
Winter	90	5,87	3,86	4,78	5,30	2,83	3,95	5,10	2,16	1,89
Frühling	92	6,96	4,90	5,83	7,96	5,56	6,72	9,66	3,96	7,34
Sommer	92	12,16	11,06	11,73	13,33	12,03	12,74	15,40	13,16	14,13
Jahr	365	9,49	7,76	8,62	9,89	7,81	8,84	10,38	7,06	8,93

1823 und 1824

Monat	Zahl der Beob.	5,3 Fuß tief			3,6 Fuß tief			1,8 Fuß tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Sept.	30	13°,5	12°,6	13°,19	14°,9	12°,5	13°,79	17°,0	12°,0	14°,8
Oct.	31	12,7	10,2	11,45	12,6	9,3	10,89	12,5	7,8	9,80
Nov.	30	10,1	7,4	8,51	9,1	6,5	7,45	7,6	3,9	3,80
Dec.	31	7,4	5,7	6,61	7,0	4,8	5,88	6,4	2,4	3,50
Jan.	31	5,7	3,9	4,75	5,1	3,1	3,92	4,0	0,6	1,50
Febr.	29	4,2	3,7	3,90	4,0	3,1	3,52	3,6	0,9	2,40
März	31	4,8	4,2	4,35	4,8	4,0	4,32	4,5	2,0	3,50
April	30	6,2	4,4	4,92	7,4	4,5	5,34	10,3	3,0	5,50
Mai	31	8,8	6,4	7,89	9,8	7,6	8,99	11,8	8,8	10,20
Jun.	30	11,0	8,9	10,17	12,0	9,9	11,30	15,5	12,1	13,20
Jul.	31	12,8	11,0	12,03	13,7	12,0	13,09	16,5	12,8	15,00
Aug.	31	13,1	12,8	12,94	13,9	13,1	13,61	16,4	13,5	14,00
Herbst	91	12,10	10,06	11,05	12,20	9,45	10,71	12,36	7,90	9,70
Winter	91	5,76	4,43	5,08	5,36	3,66	4,44	4,73	1,30	2,60
Frühling	92	6,60	5,00	5,72	7,33	5,36	6,22	8,86	4,60	6,45
Sommer	92	12,30	10,90	11,71	13,20	11,66	12,66	16,13	13,13	14,20
Jahr	366	9,19	7,59	8,39	9,52	7,53	8,51	10,58	6,73	8,81

1824 und 1825.

5,3 Fuß tief

3,6 Fuß tief

1,8 Fuß tief

Monat	Zahl der Beob.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Jan.	30	14°,4	12°,7	13°,16	14°,2	12°,4	13°,58	16°,7	11°,4	14°,45
Febr.	31	12,7	10,2	11,51	12,8	9,3	10,85	12,3	7,5	9,88
März.	30	10,1	6,6	8,52	9,2	7,4	8,03	8,0	6,6	7,12
April.	31	6,4	4,6	5,42	7,7	6,2	6,89	8,3	2,8	6,86
Mai.	31	4,6	1,9	2,71	6,1	4,1	4,82	2,2	-0,1	0,78
Juni.	28	4,4	1,8	2,85	4,2	3,7	4,11	4,8	-0,5	2,20
Juli.	31	4,8	4,4	4,30	5,1	3,7	4,13	6,6	1,0	3,20
Aug.	30	7,8	4,8	6,33	8,8	5,2	7,02	11,9	6,7	8,66
Sept.	31	10,1	7,9	9,13	10,9	9,0	10,31	14,0	11,3	12,37
Oct.	30	11,8	10,1	10,99	13,1	10,8	11,01	15,8	11,7	14,09
Nov.	19	13,0	11,9	12,48	14,3	12,7	13,50	18,8	14,2	16,61
Dec.	int.	14,2	13,3	13,70	14,8	13,2	13,75	18,2	14,3	15,85
Jahr	91	12,06	9,83	11,06	11,90	9,70	10,82	12,33	8,50	10,48
Febr.	90	5,13	2,76	3,66	6,00	4,66	5,27	5,10	0,73	3,28
März.	92	7,56	5,70	6,58	8,26	5,96	7,15	10,83	6,33	8,07
April.	49	13,00	11,76	12,39	14,06	12,23	12,75	17,60	13,40	15,51
Jahr	312	9,44	7,51	8,42	10,05	8,16	8,99	11,46	7,24	9,33

1826 und 1827.

5,3 Fuß tief

3,6 Fuß tief

1,8 Fuß tief

Monat	Zahl der Beob.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Jan.	28	3°,7	2°,9	3°,30	3°,0	2°,0	2°,17	3°,8	-0°,5	0°,71
Febr.	31	5,0	3,5	4,41	4,9	3,2	4,44	5,7	4,0	4,83
März.	30	6,7	5,0	5,83	7,0	4,8	6,02	8,2	4,6	6,70
April.	31	9,2	6,7	7,60	10,0	6,9	8,09	13,2	6,8	9,63
Mai.	30	11,9	9,3	10,50	13,0	10,2	11,39	17,0	12,5	13,70
Juni.	31	13,8	12,0	13,36	14,8	13,2	14,34	18,1	15,1	16,77
Juli.	31	14,9	13,8	14,45	15,3	14,1	14,97	18,1	16,6	17,35
Aug.	21	14,9	13,6	14,32	15,1	13,0	14,08	17,0	13,0	14,82
Sept.	31	18,5	11,7	12,56	13,5	10,3	11,81	13,0	9,3	11,35
Oct.	30	11,6	8,1	9,73	10,2	6,3	8,01	8,7	3,7	5,83
Nov.	31	8,0	5,8	6,95	6,9	4,3	5,45	4,8	2,2	3,56
Dec.	31	5,8	4,2	4,95	4,3	2,9	3,60	2,7	0,9	1,70
Jahr	82	13,33	11,13	12,20	12,93	9,86	11,30	12,90	8,66	10,68
Febr.	90	5,83	4,30	5,06	4,73	3,06	3,74	3,77	0,87	1,99
März.	92	6,96	5,06	5,94	7,30	4,96	6,18	9,03	5,13	7,05
April.	92	11,53	11,70	12,77	14,36	12,50	13,56	17,73	14,73	15,97
Jahr	336	9,91	8,04	8,99	9,83	7,59	8,69	10,85	7,35	8,91

1827 und 1828.

5,3 Fuß tief 3,6 Fuß tief 1,8 Fuß tief

Monat	Zahl der Beob.	Max	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Febr.	28	4 ^o ,2	3 ^o ,4	3 ^o ,76	2 ^o ,9	2 ^o ,1	2 ^o ,41	0 ^o ,9	0 ^o ,2	0 ^o ,55
März	31	4,3	3,4	3,79	4,0	2,1	3,34	4,2	0,4	2,8
April	30	7,2	4,4	5,87	7,6	4,1	6,07	10,4	4,1	7,25
Mai	30	10,1	7,3	8,71	10,6	7,8	9,39	13,6	10,4	12,0
Jun.	30	12,0	10,1	10,99	12,4	10,9	11,57	15,7	11,9	13,8
Jul.	31	13,9	12,1	13,02	14,6	12,5	13,79	18,0	15,0	16,5
Aug.	31	14,3	13,6	14,03	14,9	13,0	14,27	18,2	15,8	17,0
Sept.	30	13,5	12,9	13,14	13,2	12,5	12,86	15,0	12,6	13,8
Oct.	31	12,8	10,8	11,94	12,4	9,7	11,05	15,0	7,4	11,2
Nov.	30	10,7	6,9	8,83	9,6	5,4	7,13	7,4	2,4	4,9
Dec.	31	6,8	6,0	6,32	5,3	4,9	5,13	3,7	2,6	3,15
Jan.	31	6,0	4,8	5,22	4,9	3,7	4,06	3,5	1,7	2,6
Herbst	91	12,33	10,20	11,30	11,73	9,20	10,94	11,80	9,2	10,5
Winter	90	5,33	4,73	5,10	4,36	3,56	3,86	2,70	1,3	2,0
Frühling	91	7,20	5,03	6,12	7,40	4,66	6,26	9,46	5,0	7,23
Sommer	92	13,40	11,93	12,68	13,96	12,16	13,21	17,30	13,0	15,1
Jahr	364	9,56	7,97	8,80	9,36	7,39	8,56	10,31	6,8	8,55

1828.

5,3 Fuß tief 3,6 Fuß tief 1,8 Fuß tief

Monat	Zahl der Beob.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Febr.	29	4 ^o ,8	4 ^o ,1	4 ^o ,50	4 ^o ,1	2 ^o ,9	4 ^o ,49	3 ^o ,8	1 ^o ,0	2 ^o ,9
März	31	5,3	4,1	4,61	5,1	3,2	4,13	5,9	1,8	4,0
April	30	7,2	5,3	6,04	7,4	5,1	5,93	10,0	4,4	7,2
Mai	31	10,2	7,4	8,83	10,9	7,6	9,34	14,0	10,0	11,5
Jun.	30	12,7	10,3	11,41	13,4	11,0	12,04	17,2	12,8	15,0
Jul.	31	13,9	12,8	13,59	15,0	13,4	14,06	19,2	14,2	16,7
Aug.	31	13,5	13,2	13,23	14,0	12,9	13,00	14,6	13,8	14,2
Frühling	92	7,56	5,60	6,49	7,80	5,10	6,46	9,96	5,40	7,68
Sommer	92	13,36	12,10	12,78	14,13	12,43	13,03	17,00	13,60	15,2

44) Ehe ich die aus den hier mitgetheilten 7½ vollständigen Jahrgängen sich ergebenden Folgerungen abzu-
muss ich erst einige erläuternde Bemerkungen vorausset-
zen. Man sieht aus der beigefügten Zahl der Beobach-
tungen, dass vom October 1821 an ohne Unterbrechung w-
lich einmal abgelesen wurde, was mit seltenen Ausnahmen
durch mich selbst und bei etwaiger Verhinderung durch einen
sicheren Stellvertreter geschah. Im Jahre 1825 hörte die
Aufzeichnungen mit dem 19. Juli auf, vom August ist nur
eine Beobachtung vorhanden, ebenso vom October, der Sep-
tember aber fehlt ganz und ebenso der November und De-
cember, und ich erinnere mich jetzt, dass die Aufzeichnungen

Wird diese Zeit durch einen Gebälfen geschahen, leider
 wird aber vergessend, sie einzutragen, und kann jetzt das
 gar, worauf sie verzeichnet standen, nicht wiederfinden.
 Wir sind daher nichts Anderes übrig, als den fehlenden
 August zu interpoliren und die folgenden Jahrgänge
 von Februar anzufangen. Nehmen wir nun zuvörderst
 an, wie sie aus den aufgezeichneten Beobach-
 tungen hervorgehen, so geben die folgenden Tabellen eine
 Uebersicht der einzelnen und der aus ihnen entnommenen
 Größen.

Mittel aus 7,5 Jahren.

5,5 Fuß tief			3,5 Fuß tief			1,8 Fuß tief		
Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
12,82	12,56	13,82	14,50	12,71	13,41	15,82	12,00	14,07
12,71	10,68	11,20	12,53	9,95	11,23	12,23	8,18	10,22
10,54	7,65	9,01	9,70	6,93	8,08	8,03	4,30	6,01
7,48	5,58	6,51	7,10	4,28	7,48	5,80	2,13	4,04
5,34	3,80	4,47	4,84	3,40	4,00	2,73	0,47	1,27
4,14	3,31	3,69	3,73	2,89	3,40	3,06	0,50	1,69
4,91	3,93	4,33	5,17	3,62	4,36	5,82	2,41	4,03
7,11	4,88	5,96	7,97	5,13	6,30	10,31	4,95	7,46
9,83	7,25	8,51	10,80	8,20	9,59	13,57	9,72	11,53
11,83	10,06	11,01	12,82	11,06	11,90	15,76	12,70	14,11
13,25	12,01	12,77	14,32	12,73	13,73	17,41	14,43	15,83
13,83	13,13	13,49	14,66	13,32	13,98	17,03	14,17	15,46
12,86	10,39	11,94	12,24	9,86	10,90	12,02	8,16	10,10
5,72	4,23	4,89	5,27	3,52	4,96	3,86	1,03	2,33
7,18	5,35	6,26	7,98	5,65	6,75	9,90	5,69	7,67
12,97	11,73	12,42	13,93	12,37	13,20	16,73	13,76	15,13
8,58	7,92	8,87	9,85	7,85	8,95	10,62	7,10	8,80

Im September des Jahres 1828 zeigte sich das Queck-
 silber der Scale des mittleren Thermometers etwas getrennt,
 die Beobachtungen wurden daher nicht weiter fortgesetzt, aber
 im Anfang des folgenden Jahres konnten alle drei Thermo-
 meter ausgegraben werden, wobei es gelang, sie unversehrt
 zu bringen, ungeachtet die hölzernen Futterale gänzlich
 verrottet und völlig in Moder übergegangen waren. Es lag
 gleich daran, das Verhalten der Wärme in den ver-
 schiedenen Erdarten zu erforschen, weil dieses auf den Gang
 der Vegetation nothwendig einen Einfluss haben muß, und
 die freundliche Mitwirkung des Geh. Hofrath ZETHE,
 Directors der großherzoglichen Gärten zu Schwetzingen,
 bot eine sehr gute Gelegenheit zu einer interessanten
 Untersuchung dar. Die Gegend von Schwetzingen hat ganz

leichten Sandboden und gewährt daher den vollkommensten Gegensatz gegen den schweren Thonboden, worin die Thermometer hier gestanden hatten. Nachdem sie daher mit einer neuen hölzernen Hülle, wie früher, versehen worden waren, wurden sie in einer abgelegenen und dadurch sichern, dem freien Zutritte der Luft ausgesetzten Abtheilung des Schwetzingen Gartens eingegraben. Gegen die Sonnenstrahlen waren sie minder, als hier in Heidelberg, geschützt, erst von zwei Uhr nach Mittag an durch eine Mauer, früher unregelmäßig durch benachbarte Pflanzen und Gesträuche; der über den Boden hervorragende Theil war aber gegen den Einfluß des Regens zum Schutze im Allgemeinen und zur Vermeidung zu baldigen Moders durch eine Hülse von Weißblech geschützt, die für die Zeit der Beobachtung abgehoben wurde. Der Boden bestand bis 1,5 Fuß Tiefe aus ziemlich fruchtbarer, leichter Dammerde, dann noch etwa 1,5 bis 2 Fuß tief aus einer Gemenge von feinem Sande und Dammerde, worin die Menge des ersteren Bestandtheils zunehmend größer wurde, und tiefer aus reinem feinem Sande. Die Beobachtungen übernahm ein bejahrter, zuverlässiger Gartenaufseher, gewöhnlich einen an den andern Tag, selten mit Unterbrechungen von zwei bis höchstens vier Tagen, und die erhaltenen Mittel können daher für sehr genau gelten. Im Anfange des Monats März wurden die Thermometer unversehrt wieder ausgegraben, wiewohl das längste unter ihnen eine Drehung um seine Axe erlitten hatte, die das Ablesen sehr hinderte, das Holz fand sich wenig weniger verfault, allein bei einer Vergleichung, nachdem sie späterhin aufgehangen worden waren, zeigten das längste und kürzeste noch vollkommene Uebereinstimmung, das mittlere aber stand $0^{\circ},9$ bis $1^{\circ},0$ R. höher, ohne daß sich ausmitteln ließ, wann diese Veränderung und durch welche Veranlassung sie eingetreten ist. Auch diese Beobachtungen theile ich um so lieber vollständig mit, da auch diese Reihe das ungewöhnlich warme Jahr 1834, wie die frühere das Jahr 1822, in sich schließt. Daß die Thermometer etwas tiefer eingesenkt wurden, zeigen die Ueberschriften der nachfolgenden Tabellen.

1829 und 1830.

Monat	Zahl der Beob.	5,5 Fufs tief			4 Fufs tief			2,3 Fufs tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Jan.	9	11 ⁰ ,5	9 ⁰ ,5	10 ⁰ ,56	11 ⁰ ,7	8 ⁰ ,5	10 ⁰ ,28	11 ⁰ ,0	6 ⁰ ,7	9 ⁰ ,31
Febr.	12	9,5	7,0	8,00	8,5	4,7	6,59	6,5	2,5	4,33
März	13	6,5	4,5	5,46	4,5	2,5	3,46	2,0	0,0	1,08
April	16	4,5	3,0	3,30	2,5	1,5	1,76	0,5	-1,5	-0,80
Mai	15	3,0	2,0	2,33	1,0	0,5	0,83	0,0	-3,5	-1,06
Juni	14	4,0	2,5	3,10	5,0	1,0	2,53	3,5	-0,5	0,57
Juli	19	7,0	5,0	5,86	9,0	6,0	7,0	10,0	1,0	4,07
Aug.	22	9,5	7,5	8,55	12,0	9,0	10,5	14,0	11,0	12,05
Sept.	17	10,0	9,5	10,20	13,0	11,0	11,88	15,0	11,0	13,30
Oct.	19	13,0	11,0	11,81	15,0	12,5	13,52	18,0	14,0	15,63
Nov.	18	14,0	12,5	13,16	15,5	13,0	14,14	18,0	13,0	15,74
Dec.	18	13,0	12,0	12,30	13,0	11,5	12,33	14,0	11,0	12,62
Jahr	39	11,39	9,50	10,29	11,06	8,23	9,73	10,50	6,73	8,75
unter Jährling	43	4,66	3,16	3,69	2,66	1,50	2,01	0,83	-1,66	-0,26
unter Jahr	53	6,83	5,00	5,83	8,66	5,33	6,69	9,16	3,83	5,56
Jahr	154	12,66	11,00	11,72	14,50	12,16	13,18	17,00	12,66	14,89
Jahr	191	8,87	7,16	7,88	9,22	6,80	7,90	9,37	5,39	7,23

1830 und 1831.

Monat	Zahl der Beob.	5,5 Fufs tief			4 Fufs tief			2,3 Fufs tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Jan.	19	11 ⁰ ,5	10 ⁰ ,0	10 ⁰ ,81	11 ⁰ ,0	9 ⁰ ,0	10 ⁰ ,26	11 ⁰ ,0	8 ⁰ ,0	9 ⁰ ,78
Febr.	18	9,5	8,0	8,66	9,0	6,0	7,94	9,0	5,0	7,02
März	19	7,5	6,0	6,71	6,0	4,0	5,13	4,0	2,0	3,00
April	19	6,0	4,5	5,23	5,0	3,0	3,52	3,0	1,0	1,79
Mai	16	4,5	4,0	4,34	4,0	3,0	3,50	3,0	1,0	2,15
Juni	18	6,0	4,5	5,27	5,0	4,0	5,19	6,5	3,0	4,88
Juli	18	8,0	6,0	6,97	9,5	6,0	7,97	10,0	6,5	8,83
Aug.	19	10,0	8,0	9,01	12,0	9,0	10,21	14,0	10,0	11,47
Sept.	19	11,5	10,0	10,65	13,0	11,0	11,94	15,5	12,0	13,52
Oct.	17	12,5	11,5	12,03	14,5	12,5	13,67	17,0	13,5	15,67
Nov.	16	14,0	13,0	13,60	15,0	14,0	14,68	17,0	15,0	16,18
Dec.	16	13,0	12,0	12,31	14,0	12,0	12,81	15,0	11,5	12,97
Jahr	53	11,33	10,00	10,59	11,33	9,00	10,34	13,66	8,16	9,92
unter Jährling	54	6,00	4,83	5,42	5,00	3,33	4,05	3,33	1,33	2,31
unter Jahr	55	8,00	6,16	7,03	9,17	6,33	7,79	10,16	6,50	8,39
Jahr	52	12,67	11,50	12,09	14,16	12,50	13,43	16,50	13,50	15,12
Jahr	214	9,50	8,12	8,7	9,91	7,79	8,90	10,41	7,37	8,93

1831 und 1832.

Monat	Zahl der Beob.	5,5 Fuß tief			4 Fuß tief			2,5 Fuß tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Oct.	16	12°,0	11°,0	11°,65	12°,5	10°,0	11°,81	13°,0	10°,0	11°,0
Nov.	16	11,0	8,0	9,37	10,5	7,5	8,75	9,0	5,1	7,0
Dec.	16	7,5	7,0	7,12	7,0	5,5	6,18	5,0	3,0	4,0
Jan.	16	6,0	4,5	5,34	5,0	3,5	3,87	2,0	1,0	1,5
Febr.	15	5,0	4,0	4,50	4,0	3,5	3,70	2,0	1,0	1,5
März	16	5,0	4,0	4,25	5,5	3,5	4,59	5,0	2,2	3,0
April	16	7,0	5,0	6,25	8,5	6,0	7,41	9,0	6,0	7,5
Mai	16	9,0	7,0	8,16	11,0	8,5	9,53	13,0	9,0	11,0
Jun.	16	12,5	9,0	10,72	12,5	11,0	12,03	14,0	13,0	13,5
Jul.	16	14,0	12,5	12,75	14,0	12,5	13,03	16,5	14,0	15,0
Aug.	16	14,0	12,0	13,03	14,0	13,0	13,75	16,0	15,0	15,5
Sept.	16	11,5	11,0	11,12	13,0	12,0	12,18	14,5	12,0	13,0
Herbst	48	11,50	10,00	10,71	12,00	9,83	10,91	12,13	9,16	10,65
Winter	47	6,16	5,16	5,65	5,33	4,16	4,58	3,00	1,00	2,00
Fruhling	48	7,00	5,33	6,22	8,33	6,00	7,18	9,00	5,00	7,00
Sommer	48	13,50	11,16	12,16	13,50	12,16	12,93	15,50	14,00	14,75
Jahr	191	9,54	7,91	8,68	9,79	8,03	8,90	9,90	7,68	8,79

1832 und 1833.

Monat	Zahl der Beob.	5,5 Fuß tief			4 Fuß tief			2,5 Fuß tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Oct.	16	11°,0	9°,0	10°,40	12°,0	9°,0	10°,52	12°,5	7°,0	9°,0
Nov.	16	8,5	7,0	7,72	8,0	6,0	7,06	7,5	4,0	5,0
Dec.	16	7,0	5,0	6,06	6,0	4,5	5,06	4,0	3,0	3,5
Jan.	16	5,0	3,0	4,00	4,0	2,0	3,00	3,0	0,0	1,0
Febr.	15	5,0	3,0	4,00	5,0	2,0	3,13	3,0	0,0	1,0
März	16	5,0	5,0	5,00	5,0	4,0	4,65	4,0	3,0	3,5
April	16	7,0	6,0	6,53	7,0	6,0	6,50	7,5	5,0	6,0
Mai	16	16,0	8,0	11,00	17,0	8,0	11,03	18,0	8,0	12,0
Jun.	16	18,0	17,0	17,35	19,0	18,0	18,56	21,0	19,0	20,0
Jul.	16	18,0	17,0	17,68	19,5	18,0	18,93	22,5	20,0	21,0
Aug.	16	17,0	16,0	16,81	18,0	17,5	17,90	19,5	18,0	18,75
Sept.	16	16,0	14,0	14,75	17,5	16,0	16,65	18,5	17,0	17,75
Herbst	48	11,83	10,00	10,96	12,50	10,40	11,41	12,83	9,50	11,11
Winter	47	5,66	3,66	4,68	5,00	2,83	3,73	3,33	1,00	2,00
Fruhling	48	9,33	6,33	7,51	9,66	6,00	7,39	9,83	5,00	7,00
Sommer	48	17,66	16,66	17,28	18,83	17,83	18,40	21,00	19,33	20,25
Jahr	191	11,12	9,16	10,10	11,37	9,24	10,25	11,77	8,75	9,79

1833 und 1834.

Monat	Zahl der Beob.	5,5 Fufs tief			4 Fufs tief			2,3 Fufs tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Oct.	16	14°,0	12°,0	12°,43	16°,0	12°,0	14°,43	16°,0	12°,0	13°,90
Nov.	16	10,0	7,0	8,50	12,0	8,0	10,31	10,0	7,0	8,43
Dec.	16	7,0	5,0	6,06	8,0	6,0	7,06	7,0	4,0	5,69
Jan.	16	5,0	5,0	5,00	6,0	5,0	5,43	3,0	2,0	2,43
Febr.	15	5,0	5,0	5,00	7,0	6,0	6,55	3,0	2,0	2,55
März	16	5,0	5,0	5,68	8,0	7,5	7,68	4,0	3,0	3,43
April	16	8,0	6,5	7,00	9,0	8,0	8,75	6,0	4,0	5,00
Mai	17	11,0	8,0	9,35	12,0	9,0	10,57	9,0	6,0	7,70
Juni	16	14,0	12,0	12,56	15,0	13,0	14,28	13,0	10,0	11,50
Juli	16	16,0	14,0	15,25	17,0	15,0	15,84	16,0	13,0	14,43
Aug.	16	16,0	16,0	16,00	18,0	17,0	17,68	16,0	16,0	16,00
Sept.	16	16,0	14,0	15,25	18,0	17,0	17,59	16,0	14,0	15,00
Gesamt	48	13,33	11,00	12,06	15,33	12,33	14,11	14,00	11,00	12,44
Frühling	47	5,66	5,00	5,35	7,00	5,66	6,34	4,33	2,66	3,56
Sommer	49	8,33	6,50	7,34	9,66	8,16	9,00	6,33	4,34	5,38
Winter	192	10,66	9,12	9,84	12,16	10,29	11,34	9,91	7,75	8,84

1834 und 1835.

Monat	Zahl der Beob.	5,5 Fufs tief			4 Fufs tief			2,3 Fufs tief		
		Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.	Max.	Min.	Med.
Oct.	16	14°,0	12°,0	12°,56	16°,0	14°,5	15°,22	18°,0	12°,0	12°,56
Nov.	16	11,0	9,0	10,14	14,5	13,0	13,78	11,0	10,0	10,43
Dec.	16	8,0	5,0	6,87	12,0	7,5	10,53	9,0	4,0	7,62
Jan.	16	5,0	2,0	3,43	7,5	5,0	6,40	4,0	0,0	2,18
Febr.	16	3,0	2,0	2,26	5,0	5,0	5,00	2,0	0,0	0,75
Wint.	47	5,33	3,00	4,18	8,16	5,83	7,31	5,00	1,33	3,51

46) Auch von diesen Beobachtungen stelle ich die mittleren Werthe in der folgenden Tabelle zusammen, obschon auf solche Genauigkeit, als die eben mitgetheilten, nicht allfällige Ansprüche haben.

Mittel aus 5 Jahren und 5 Monaten.

Monat	5,5 Fuß Tief			4 Fuß Tief			2,5 Fuß Tief	
	Max.	Min.	Mitt.	Max.	Min.	Mitt.	Max.	Min.
Okt.	12,33	10,38	11,35	15,20	10,50	12,60	17,50	10,00
Nov.	9,91	7,65	8,78	10,41	7,51	9,07	14,50	7,00
Dec.	7,25	5,41	6,33	7,25	5,00	6,12	9,10	5,00
Jan.	5,85	3,86	4,35	5,00	3,32	4,16	7,20	3,00
Febr.	4,25	3,31	3,78	4,33	3,33	3,78	6,10	3,00
März	5,20	4,20	4,70	5,10	4,00	4,55	7,10	4,00
April	7,70	6,70	7,20	7,20	6,00	6,60	9,10	6,00
Mai	11,10	7,70	9,40	12,00	7,00	9,50	13,00	7,00
Jun.	13,40	11,00	12,20	14,50	12,00	13,25	15,00	12,00
Juli	14,70	13,20	13,95	16,00	14,10	15,05	17,00	14,00
Aug.	15,20	13,50	14,35	16,10	14,00	15,05	17,00	14,00
Sept.	13,60	12,00	12,80	15,10	13,00	14,05	16,00	13,00
Heim.	12,00	10,20	11,10	12,00	10,00	11,00	12,00	10,00
Winter	5,58	4,11	4,84	6,52	4,50	5,51	8,20	5,00
Frühling	7,60	5,87	6,73	9,10	6,33	7,71	10,00	7,00
Sommer	14,36	12,90	13,63	15,20	13,90	14,55	17,00	14,00
Jahr	9,97	8,28	9,12	10,77	7,60	9,18	11,20	8,00

47) Aus beiden, weiter oben und so eben mitgetheilten Zusammenstellungen geht einige wichtige Folgerung hervor, nämlich auf die Ermittlung der Bodentemperatur durch solche Thermometer hervor.

Die Bodentemperatur ist sohet bis zur Tiefe von 5 Fuß nicht in allen Jahren gleich, kann daher nicht aus einer selbst nicht aus einjährigen Messungen genau gefunden werden, sondern schwankt ebenso, wie die Lufttemperatur, gewisse mittlere Größe, die nur durch Vermittelung mehrerer Jahre aufzufinden ist.

Aus der ersten Reihe von Beobachtungen ergibt sich für 5,5 Fuß Tiefe 1821 und 1822 Maximum = 1820 — 1821 Minimum =

Unterschied

An 2,5 Fuß Tiefe 1821 und 1822 Maximum = 1823 — 1824 Minimum =

Unterschied

An 1,5 Fuß Tiefe 1821 und 1822 Maximum = 1823 — 1824 Minimum =

Unterschied

Aus der zweiten Reihe von Beobachtungen:

für 5,5 Fuß Tiefe 1831 und 1832 Maximum = 1829 — 1830 Minimum =

Unterschied

für 4 Fufs Tiefe 1833 und 1834 Maximum = $11^{\circ},34$

1829 — 1830 Minimum = $7,90$

Unterschied $3,54$

für 2,3 Fufs Tiefe 1832 und 1833 Maximum = $10^{\circ},17$

1829 — 1830 Minimum = $7,23$

Unterschied $2,94$

In der ersten Reihe waren die warmen Jahre 1818 und 1819 ausgegogen und die anhaltende Wärme 1822 vollendete die Wirkung, so daß der Unterschied in der Tiefe am größten ist, bei der zweiten zeigt sich der unmittelbare Einfluss der heißen Sommer 1833 und 1834, weswegen der Unterschied beim mittleren Thermometer am größten ist.

b) Wie groß auch diese jährlichen Unterschiede sind, gleichen sie sich doch in einer nicht eben-großen Reihe Jahren in der Art aus, daß die mit der Tiefe zunehmende Wärme deutlich erkannt wird. Hierbei darf übrigens das mittlere Thermometer nicht in Betrachtung kommen, theils weil die häufigen heißen Sommer auf diejenige Schicht, in der es sich befand, zu groß ist, theils weil sich gerade das Instrument am wenigsten zuverlässig zeigte, wiewohl ich mit großer Wahrscheinlichkeit annehmen zu dürfen glaube, daß die erste Ursache die allein wirksame war. Die erste Reihe Beobachtungen giebt im Mittel für das 5,3 Fufs tiefe Thermometer $8^{\circ},87$ R., für das 1,8 Fufs tiefe $8^{\circ},80$, mit einem Unterschiede von $0^{\circ},07$, wonach die Wärme für 50 Fufs um 1° R. oder für 62 Fufs Tiefe um 1° C. zunimmt, die zweite Reihe giebt für 5,5 Fufs im Mittel $9^{\circ},07$, für 2,3 Fufs $8^{\circ},89$ R., mit einem Unterschiede von $0^{\circ},08$ R., was für 40 Fufs oder für 1° C. 50 Fufs folgern läßt, die erste Annäherung der Wahrheit am nächsten kommend, wie sich aus der größeren Genauigkeit der ersteren Reihe von selbst ergeben ließe. Uebrigens geht aus den gegebenen Zusammenstellungen genügend hervor, daß so kleine Tiefenunterschiede die Messen der Wärme im Innern der Erde nicht geeignet sind.

c) Obgleich es schwer hält, bei den großen Unterschieden allgemeine Gesetze aufzufinden, so darf man doch wohl annehmen, daß die mittlere Bodentemperatur die der Luft unter der hiesigen Breite übertrifft. Die von mir mit großer

Vergleiche aufzeichneten Grade eines nach Norden gerichteten Thermometers geben ein vorzügliches Maß für die Gleichung, wenn die Beobachtungen um 9 Uhr Morgens oder Abends hieran gewählt werden¹. Mit Rücksicht auf Umstände, daß die Messungen der Bodentemperatur mit dem September, theils mit dem Februar und theils dem October anfangen, ergibt sich folgende Vergleichung:

Jahre	Mittlere Thermometerstände			
	Tief.		Höchst. Th.	
	1ste Mitt. Th.	2te Mitt. Th.	1ste Mitt. Th.	2te Mitt. Th.
1820 und 1821	8 ^o ,21	8 ^o ,64	8 ^o ,91	7 ^o ,16
1821 — 1822	10,75	10,01	10,97	9,00
1822 — 1823	8,02	8,54	8,41	7,64
1823 — 1824	8,39	8,51	8,79	7,31
1824 — 1825	8,42	8,90	9,33	8,19
1826 — 1827	8,98	8,99	9,01	7,94
1827 — 1828	8,80	8,50	8,70	7,88
1829 — 1830	7,86	7,20	7,23	6,12
1830 — 1831	8,79	8,00	8,21	7,02
1831 — 1832	8,68	8,90	8,43	8,09
1832 — 1833	10,10	10,25	10,17	7,66
1833 — 1834	9,84	11,34	8,84	11,20
Mittel aus den ersten sieben Jahren . .	8,88	8,89	8,61	7,87
Allgem. Mittel . .	8,95	9,12	8,77	7,85

Die Beobachtungen um 9 Uhr Morgens und 9 Uhr Abends geben die mittlere Temperatur der Luft zu geringen Abweichungen erst auf die demnachst anzugehende Weise erhalten werden. Geschieht dieses, so erhalten wir für die kaltesten Wäthe 7,951 und 7,931, noch etwas geringere kälteste mittlere, wegen des kalten Jahres 1829). Nach der mittleren Beobachtung diejenige an, welche das auf dem Fuß des eingesenkten Thermometer zeigte, so erhält man die mittlere Lufttemperatur nach den Resultaten des ersten

¹ Es sey mir erlaubt hier zu bemerken, daß der in den kaiserlichen Literatur-Anstalten bekannte Dr. Hermann von Göttingen die Beobachtungen von 1819 bis 1826 gemacht hat, und daß für die Meteorologie von Nordamerika bereits gewonnen worden ist.

ahre um 0,86 R. und nach noch anderen 12 Jahren um 0,84 R., wobei das nahe Zusammentreffen beider Größen zugleich für die Genauigkeit der Messungen bürgt¹. Dafs die mittlere Temperatur des Bodens höher sey als die der Luft, behauptete schon MAIRAN², welcher annahm, dafs namentlich im Winter die Luft durch den Boden erwärmt werde, ein Resultat, auf welches auch HANNA³ durch seine Versuche geführt wurde.

d) Die Unterschiede der Temperaturen nehmen mit der Tiefe ab, und wenn die erhaltenen Gröfsen für genau gelten können, so läfst sich das Gesetz dieser Abnahme aus ihnen auffinden, zu welchem Ende ich zuerst die Resultate der Beobachtungen zusammenstelle.

Absoluter Unterschied zwischen dem Maximum und Minimum.

Erste Reihe Beobachtungen.				Zweite Reihe Beobachtungen.			
Jahr	5,3 F.	3,6 F.	1,8 F.	Jahr	3,5 F.	4 F.	2,3 F.
1820	10°,8	12°,7	16°,6	1829	12°,0	13°,0	21°,5
1821	9,6	11,3	17,2	1830	10,0	12,0	16,0
1822	11,4	12,9	18,0	1831	10,0	10,5	15,5
1823	9,8	11,8	16,4	1832	15,0	17,5	22,5
1824	11,6	10,6	19,3	1833	11,0	13,0	14,0
1826	12,0	13,0	18,6	Mittel	11,60	13,60	17,90
1827	10,9	12,8	18,0				
1828	9,8	12,0	18,2				
Mittel	10,74	12,44	17,78				

Nach der oben angegebenen Formel von FOURIER und Bousson, wonach

$$\text{Log. } \Delta p = a + bp$$

st, ergibt sich für die erste Reihe von Beobachtungen

$$\text{Log. } \Delta p = 1,2499318 - 0,04025p$$

und für die zweite

¹ Wenn die hier erhaltenen mittleren Werthe mit den oben angegebenen nicht genau übereinstimmen, so liegt die Ursache darin, dafs dort mehrere Monate des Jahres 1828 auf 1829 und 1834 auf 1835 aufgenommen worden sind, die hier fehlen.

² Mem. de l'Acad. 1719 und 1767.

³ Veget. Statist. T. I. p. 61.

$$\text{Log. } \Delta p = 1,2528530 - 0,03729 p$$

Nehmen wir unter hiesigen Breiten den Unterschied der Temperatur zunächst unter der Oberfläche des Erdbodens oder in 1 bis 2 Fuß Tiefe $\approx 17^{\circ},8 \text{ R.}$ an, so wird im Mittel aus beiden gefundenen Werthen

$$\text{Log. } \Delta p = 1,25042 - 0,03877 p$$

welcher Ausdruck für einen verschwindenden Wechsel der Temperatur von $0^{\circ},01 \text{ R.}$ die Tiefe $p \approx 83,84 \text{ Par. Fuß}$ giebt. Die in einzelnen Jahren gefundenen Unterschiede dem Grade des untersten Thermometers, verglichen mit denen des oberen, würden zwar diese Tiefe etwas verschieden geben, allein es läßt sich erwarten, daß durch Vereinigung vieler, unter ungleichen Bedingungen gemachter Beobachtungen das Resultat der Wahrheit stets näher gebracht wird. Die Verschiedenheit der durch beide Reihen meiner Versuche gefundenen Coefficienten von p scheint mir auf keinen Fall durch Beobachtungsfehler herbeigeführt worden zu seyn, sondern ist augenscheinlich durch die ungleiche Leitungsfähigkeit des Bodens bedingt, sofern lockerer Sand ein besserer Wärmeleiter ist und zugleich das Wasser der Hydrometere schneller und tiefer in ihn eindringt, wonach also die Unterschiede der Temperaturen bis zu größeren Tiefen hinabreichen.

e) Auf gleiche Weise, als die Unterschiede der Temperaturen in den einzelnen Jahren verschieden sind, zeigt sich diese Ungleichheit auch rücksichtlich der Zeiten, in welche die Maxima und Minima derselben fallen, was aus dem früheren oder späteren Eintritte der Sommerhitze und Winterkälte, so wie aus der ungleichen Intensität und Dauer beider von selbst erklärlich wird. Die einzelnen Tage, auf welche die Extreme fallen, sind zwar nicht stets genau bestimmbar, weil die höchsten und tiefsten Thermometerstände zuweilen mehrere Tage unverändert anhalten, zuweilen auch nach zwischenliegenden Aenderungen wiederkehren, im Ganzen aber enthalten die folgenden Tabellen mit annähernder Genauigkeit die Maxima und Minima, und zwar die erstern nur für 12 Jahre, weil die Beobachtungen im Jahre 1820 erst im September anfangen und 1835 mit dem Schlusse des Monats Februar endigten. Die Maxima fallen zuweilen auf zwei ziemlich weit von einander abstehende Tage, was eine Folge eintretender Wärme, dann folgender Regenperiode und wie-

berkehrender Hitze zu seyn scheint; bei den Minimis findet
 war eine anhaltende Dauer, aber kein doppelter Eintritt statt.

Perioden des Maximums.

Jahr	Tiefstes Therm.	Mittleres Therm.	Höchstes Therm.	Freies Therm.
1821	3 Sept.	28 Aug.	26 Aug.	23 Aug.
1822	10 Juli u. 28 Aug.	28 Jan. u. 10 Juli	7 Juli	7 Juni
1823	7 Sept.	1 Sept.	31 Aug.	26 Aug.
1824	7 u. 17 Sept.	7 Sept.	14 Juli	12 Aug.
1825	21 Aug.	12 Aug.	18 Juli	18 Juli
1826	30 Aug.	28 Aug.	5 Juli u. 4 Aug.	2 Aug.
1827	14 Aug.	1 Aug.	2 Aug.	30 Juli
1828	12 Juli	8 Juli	6 Juli	5 Juli
1830	14 Aug.	7 Aug.	30 Juli	30 Juli
1831	7 Aug.	1 Aug.	30 Juli	2 Aug.
1832	5 Aug.	13 Juli u. 1 Aug.	15 Juli	14 Juli
1833	5 Juli	7 Juli	17 Juli	11 Juli
1834	17 Aug.	13 Aug.	27 Juli	18 Juli
Mittel	16 Aug.	5,5 Aug.	28 Juli	22,5 Juli

Die Extreme entfernen sich von diesen Mitteln, densel-
 ben theilend oder dahinter zurückbleibend, bei dem tief-
 sten Thermometer um 42 und 31 Tage, bei dem mittleren um
 32 Tage, bei dem höchsten um 22 und 29 Tage und
 bei dem freien um 41 und 35 Tage. Merkwürdig ist hierbei,
 daß nächst dem Thermometer im Freien das tiefste die grös-
 sten Abweichungen vom Mittel zeigt und daß sie mit ver-
 größerter Tiefe abnehmen.

Perioden des Minimums.

Jahr	Tiefstes Therm.	Mittl. Therm.	Höchstes Therm.	Freies Therm.
1821	21 Febr.	14 Febr.	21 Febr.	2 Januar
1822	1 Febr.	21 Jan.	14 Jan.	8 Januar
1823	10 Febr.	5 Febr.	14 Jan.	23 Januar
1824	4 Febr.	1 Febr.	17 Jan.	9 Januar
1825	1 Febr.	14 Febr.	9 Febr.	7 Febr.
1826	18 Febr.	6 Febr.	1 Febr.	10 Jan.
1827	28 Febr.	23 Febr.	22 Febr.	17 Febr.
1828	24 Febr.	22 Febr.	21 Febr.	17 Febr.
1830	20 Febr.	10 Febr.	6 Febr.	1 Febr.
1831	5 Febr.	3 Febr.	29 Jan.	31 Jan.
1832	5 Febr.	27 Jan.	13 Jan.	5 Jan.
1833	1 Febr.	3 Febr.	23 Jan.	11 Jan.
1834	15 Jan.	11 Jan.	15 Jan.	11 Febr.
1835	7 Febr.	5 Febr.	1 Febr.	7 Jan.
Mittel	8,5 Febr.	4,5 Febr.	30. Jan.	21 Jan.

Die Extreme der Minima entfernen sich weniger von diesen Mitteln, als die der Maxima; die Abweichung beträgt beim tiefsten Thermometer 24 und 17 Tage, beim mittleren 24 und 18 Tage, beim höchsten 16 und 23 Tage; beim freien 19 und 27 Tage. Sowohl bei den Maximis als auch den Minimis sieht man, daß sie um so viel später eintreten, je tiefer die Thermometer eingesenkt sind, wonach sie also im Ganzen durch die Einflüsse der äußern Temperatur bedingt werden. Die Abstände zwischen den Mitteln der Maxima und Minima betragen für den Uebergang der ersteren zu den letzteren beim tiefsten Thermometer 177 Tage, beim mittleren 182 Tage, beim höchsten 186 und beim freien 183 Tage, für den Uebergang der letzteren zu den ersteren beim tiefsten Thermometer 188 Tage, beim mittleren 183, beim höchsten 179 und beim freien 182 Tage. Bei den unbedeutenden Unterschieden der zusammengehörenden Größen, die bei den mittleren und freien Thermometern gänzlich verschwanden, dürfte im Ganzen FOURIER'S Behauptung der Gleichheit beider durch eine längere Reihe von Beobachtungen Bestätigung

den, jedoch ist es wohl möglich, daß auch das durch Kämtz¹ fundene Resultat, wonach der Uebergang zum Minimum früher erfolgt, als zum Maximum, das richtige sey.

Es könnte befremden, daß die Maxima und Minima der tieferen Thermometer zuweilen früher eintreffen, als die der höheren; allein dieses läßt sich leicht erklären, sobald man beachtet, daß nicht selten auf eine Periode warmer Regen oder anhaltender hoher Luftwärme, deren Wirkungen bis in tieferen Schichten dringen, nach einer folgenden von entgegengesetztem Einflusse, eine neue eintritt, deren Wirkung so tief eindringt, weil sie nur kurze Zeit dauert und doch nicht die tieferen, wohl aber die höheren Thermometer afficirt. Hierin liegt dann zugleich der Grund, warum die absoluten Maxima zuweilen nach bedeutenden Kälteperioden wieder eintreten. Es läßt sich ferner nicht in Abrede stellen, daß eine Temperaturänderung um so viel schneller in gleichen Tiefen eindringen werde, je größer der Unterschied ist, den sie herbeiführt, und da die Größen der eintretenden Wechsel sehr ungleich sind, indem nach etwas anhaltender Kälte eine größte oder geringere Wärme erfolgt oder umgekehrt, so läßt sich nicht füglich bestimmen, wie lange eine Temperaturveränderung von unbestimmter Intensität auf, um einen Wärmeunterschied von 1°C . in einer gewissen Tiefe zu erzeugen. Der durch QUEKZEL aus dem Verhalten des tief eingesenkten Thermometers entnommene Satz, daß die Wärme 6 Tage gebraucht, um einen Raum von 1 Fuß zu durchdringen, kann daher aus den von mir angegebenen Maxima und Minima nicht geprüft werden, es war mir insofern unmöglich, dieses Gesetz aus den Originalbeobachtungen aufzufinden, weil noch folgendes sehr zu beachtende Detail entgegensteht. Man ist geneigt, die Veränderungen in tieferen Thermometern als lediglich durch den Einfluß der höheren Schichten herbeigeführt zu betrachten, wonach sich also zuerst in den letzteren zeigen müssen, ehe sie in den tieferen wahrnehmbar werden. Wäre diese Voraussetzung richtig, so würde es leicht seyn, die zum Durchdringen der Wärme durch eine Schicht von gegebener Dicke erforderliche Zeit aufzufinden; allein jedes eingesenkte Thermo-

¹ Meteorologie. Th. I. S. 126.

meter wird nicht bloß durch die von oben zugeführte oder dahin ausströmende Wärme efficirt, sondern auch durch die der unter ihm befindlichen Schichten, und sein Stand ist daher das Resultat des stets gleichzeitigen Conflictes dieser beiden Ursachen, deren Wirkungen nicht leicht zu trennen und einzeln zu schätzen sind. Diese Sätze sind wohl unbezweifelt richtig, sie verdienen indess noch eine nähere Betrachtung, um so mehr, als sie mit einer andern, allerdings sehr problematischen Erscheinung zusammenhängen.

g) Da bis jetzt noch keine Beobachtungen bekannt geworden sind, welche eine gleiche Menge von Jahren umfassen, die noch außerdem einen höchst verschiedenen allgemeinen Charakter der Witterung zeigten, so füge ich um so mehr noch eine Bemerkung hinzu, als ich hoffe, daß der sie veranlassende wichtige Gegenstand bei künftigen und schon gegenwärtig bestehenden Beobachtungen, wie diese namentlich bereits durch ARAGO und QUETELET in einem weit größeren Mafsstabe angestellt werden, Beachtung finden wird, um die fragliche Folgerung entweder zu bestätigen oder zu widerlegen. Nach den vorliegenden Resultaten läßt sich im Allgemeinen nicht in Abrede stellen, daß die Erwärmung des Bodens vom Einflusse des Sonnenlichtes, der Hydrometeore und der über den Boden hinstreichenden Luftströmungen abhängt. Die durch die Sonnenstrahlen erzeugte Wärme der oberen, nur etwa bis zwei Zoll Tiefe hinabreichenden Erdkruste, wie sie in der oben §. 40 mitgetheilten Tabelle angegeben worden ist, schwindet fast augenblicklich, wenn das Sonnenlicht durch eine Wolke oder einen sonstigen beschattenden Gegenstand aufgefangen wird, und verliert sich allmählig beim niedrigeren Stande der Sonne und anhaltender Trübung des Himmels, und ebenso wird die durch die beiden andern Ursachen mitgetheilte Wärme nicht bloß durch das Aufhören dieser Einwirkungen wieder verloren, sondern ebendiese erzeugen auch, wenn sie selbst nicht mehr erwärmt sind, im Gegentheil Kälte. Es wird dann allgemein angenommen und geht auch als Endresultat aus den mitgetheilten Messungen hervor, daß die Zunahme der Wärme von oben herab zu den unteren Schichten übergeht und ebenso die Abnahme zuerst oben anfängt und allmählig auch die tieferen Schichten trifft. Die kürzere oder längere Zeit, welche zwischen den hieraus folgenden beiden

renen liegt, hängt dann von der grösseren oder geringeren Leitungsfähigkeit der betreffenden Erdschichten ab. Zu-
len ist sehr auffallend wahrnehmbar, daß die äussere Tem-
peratur nach bereits eingetretener Verminderung wieder steigt
hierdurch ein Stillstand oder selbst ein Steigen des nächst-
folgenden Thermometers erzeugt wird. So unverkennbar die-
ses Resultat im Ganzen ist, um so merkwürdiger sind einige
Fälle, in denen eine tiefere Erdschicht für sich selbst von der
Oberfläche zur Kälte überzugehen schien. Wäre eine Erschei-
nung dieser Art nur einmal vorgekommen, so müßte man die-
selbe als eine Folge von Beobachtungsfehlern ansehen, wiewohl
auch die genau zutreffenden Endresultate nicht wohl überein-
kommen würden, der Umstand aber, daß ebendieses mehr-
mals und nicht bloß bei den hiesigen, sondern auch bei den
weiter entfernten Beobachtungen vorgekommen ist, hat meine Auf-
merksamkeit rege gemacht, und scheint mir genügender Grund
zu sein, die Sache nicht unbemerkt vorbeizulassen. Die Fälle,
in denen diese Erscheinung vorkam, sind folgende, wenn ich
von den weniger, als auch die mehr auffallenden aufzähle.
Die drei Thermometer mögen das tiefste A, das mittlere B und
das oberste C heißen.

Am 19ten Sept. 1820 zeigte	A 13°,0	B 13°,7	C 13°,7
21sten — — —	A 12,9	B 13,3	C 12,2
23sten — — —	A 12,9	B 13,0	C 11,3
Am 10ten Sept. 1821 zeigte	A 13°,1	B 13°,7	C 13°,6
— 17ten — — —	A 13,0	B 13,5	C 13,2
— 19ten — — —	A 12,9	B 13,3	C 13,0
— 22sten — — —	A 12,6	B 13,0	C 12,5
— 25sten — — —	A 12,6	B 13,0	C 13,1
— 30sten — — —	A 12,4	B 13,0	C 12,2

In diesem Falle kam C am 22sten auf seinen tiefsten Stand,
am 23sten wieder auf 12°,9 und fing erst am 27sten an
zu steigen, A und B kamen erst am 5ten October beide auf

Am 28ten Aug. 1822 zeigte	A 14°,3	B 15°,1	C 15°,5
— 13ten Sept. — —	A 14,0	B 14,5	C 14,8
— 25sten — — —	A 13,5	B 13,7	C 13,6
— 27sten — — —	A 13,5	B 13,5	C 13,0

In der Zwischenzeit zwischen dem 28sten Aug. bis zum 26sten Sept. stand A unausgesetzt tiefer als B und C.

- 4) Am 11ten Sept. 1823 zeigte A $13^{\circ},5$ B $14^{\circ},2$ C $14^{\circ},7$
 — 23sten Sept. — — — A $13,0$ B $13,3$ C $13,0$

In der Zwischenzeit stand A stets tiefer als B und C.

- 5) Am 18ten Aug. 1827 zeigte A $14^{\circ},1$ B $14^{\circ},1$ C $15^{\circ},6$
 — 24sten — — — A $13,9$ B $13,9$ C $14,8$

In der Zwischenzeit war A stets $0^{\circ},1$ tiefer als B und 1° bis $1^{\circ},5$ tiefer als C.

- 6) Am 21sten Aug. 1831 zeigte A $14^{\circ},0$ B $15^{\circ},0$ C $16^{\circ},0$
 — 7ten Sept. — — — A $13,0$ B $13,5$ C $14,0$

In der Zwischenzeit stand A stets $0^{\circ},5$ tiefer als B und 2° tiefer als C.

- 7) Am 11ten Aug. 1832 zeigte A $14^{\circ},0$ B $14^{\circ},0$ C $15^{\circ},0$
 — 13ten — — — A $13,0$ B $14,0$ C $16,0$
 — 31sten — — — A $12,0$ B $13,0$ C $15,0$
 — 7ten Oct. — — — A $11,0$ B $12,0$ C $12,5$

In der Zwischenzeit stand A stets 1° tiefer als B und 2° bis $2^{\circ},5$ tiefer als C.

- 8) Am 21sten Juli 1833 zeigte A $18^{\circ},0$ B $19^{\circ},5$ C $22^{\circ},0$
 — 23sten — — — A $17,0$ B $18,0$ C $20,0$
 — 16ten Oct. — — — A $12,0$ B $14,0$ C $14,0$

In der Zwischenzeit stand A stets 1° bis $2^{\circ},5$ tiefer als B und 2° bis $2^{\circ},5$ tiefer als C.

- 9) Am 11ten Sept. 1834 zeigte A $16^{\circ},0$ B $18^{\circ},0$ C $16^{\circ},0$
 — 13ten — — — A $15,0$ B $17,5$ C $16,0$
 — 29sten — — — A $14,0$ B $17,0$ C $14,0$
 — 13ten Oct. — — — A $12,0$ B $15,0$ C $13,0$

In der Zwischenzeit stand A stets 2° bis 3° tiefer als B und entweder gleich mit C oder 1° höher.

Man übersieht bald, daß dieses Ergebniss nichts so sehr Auffallendes hat und sich leicht erklären läßt; denn in allen Fällen war die Temperatur von A höher als die mittlere der unter ihm befindlichen Erdschicht; es mußte daher mehr Wärme an diese abgeben, als es von derjenigen erhielt, in welcher sich B befand; inzwischen beweisen diese Thatsachen doch augenfällig, daß das Steigen und Fallen eines Thermometers in einer gewissen Tiefe nicht allein und ausschließlich

ch das Verhalten der Wärme in der über dieser befindlichen Erdschicht bedingt wird. Um desto auffallender sind folgende Resultate.

1) Am 8. Dec. 1824 zeigte	A 6°,4	B 7°,3	C 8°,0
— 11. — — — —	A 6,0	B 7,0	C 7,9
— 21. — — — —	A 5,0	B 6,7	C 7,2
— 4. Jan. 1825 — —	A 4,0	B 5,9	C 1,7
— 7. — — — —	A 3,9	B 5,6	C 1,5
— 30. — — — —	A 2,0	B 4,1	C -0,1
— 1. Febr. — — — —	A 1,8	B 4,0	C -0,2

zwischen dem 8. und 26. Dec. war A stets niedriger als B und C, welches letztere am 13. Nov. bis 6°,6 herabging, dann wieder stieg und schon am 24. Nov. 7°,3 zeigte, als A bis dahin herabgegangen war. Da aber die Wärme jenes tieferen Punktes von 6°,6 diejenige übertrifft, auf welche A bald darnach herabging, so können auch keine kalten Hydrometeore durch Herabsinken die Temperatur der Erdschicht, worin sich A befand, vermindert haben, wobei doch immer unbegreiflich wäre, warum diese nicht zuvor einen Einfluss auf B gehabt haben sollten. Erst am 26. Dec. kam C wieder so tief herab, als A, sank dann tiefer, und blieb in diesem Verhältnisse bis es durch Steigen am 13. Febr. A wieder einholte, in letzteres 2°,5, erstetes aber 3°,0 zeigte; B dagegen stand jetzt höher als A, erreichte am 14. Febr. sein Minimum 3°,7, stieg von da an, wurde aber, was nicht minder auffällig ist, von dem gleichfalls steigenden A am 26. wieder eingeholt, indem A an diesem Tage 4°,3, B aber zeigte, blieb dann hinter A zurück, bis beide am 11. März mit 4°,4 einen gleichen Stand erhielten, worauf B abermals hinter A zurückblieb, am 28. März aber bei einem gleichen Stande beider von 4°,5 dasselbe wieder einholte und da an ihm stets vorauseilte. Diese Monate lang anhaltende Abnormität ist so außerordentlich, daß ich vor der noch gar keine Erklärung derselben wage und nur wünsche, daß eine längere Zeit fortdauernde Beobachtungen auch in dieser Hinsicht Beachtung finden mögen. Nur noch ein ähnlicher Fall ist in den Beobachtungsregistern ent-

Am 17. Nov. 1834 zeigte	A 9°,0	B 11°,0	C 9°,0
— 19. — — — —	A 7,0	B 9,0	C 7,0

Am 13. Dec. 1834 zeigte	A 6,0	B 7,0	C 6,0
— 23. — — —	A 5,0	B 6,0	C 5,0
— 7. Jan. 1835 —	A 5,0	B 5,0	C 3,0

Vom 15. Nov. bis 19. Dec. waren A und C einander gleich, dann aber ging letzteres unter ersteres herab, B aber stand vom 15. bis 27. Nov. um 2°,0, von da an bis 5. Jan. um 1° höher als A, blieb diesem dann gleich und eilte vom 25. Jan. an demselben wieder voraus. Auch in diesem Falle ging A unter die mittlere Bodentemperatur herab und die Wärme konnte ihm also nicht durch tiefere Schichten entzogen werden.

47) GUSTAV BISCHOF¹ zu Bonn hat 1835 eine Vorrichtung hergestellt, um das Verhalten der Bodentemperatur zu untersuchen, die von den bisher angewandten merklich abweicht. Es war zu diesem Ende im freien Felde ein ausgemauertes Schacht von 24 Fufs Tiefe und 3,5 Fufs Durchmesser abgeteuft worden. In diesen wurden gusseiserne hohle Cylinder in Tiefen von 6, 12, 18 und 24 Fufs gestellt, mit einem eisernen Deckel luft- und wasserdicht verschlossen. Durch diesen Deckel gingen zwei Bleirohre bis zur Oberfläche der Erde, deren eins bis auf den Boden des Gefäßes herabreichte, das andere aber nur bis zur Oberfläche des Wassers, wozu das Gefäß erfüllt war; der übrige Raum des Schachtes wurde mit Sande ausgefüllt. Hat hiernach das Wasser in den Gefäßen die Temperatur der Erdschicht, worin das Gefäß herabgesenkt ist, angenommen, was um so sicherer geschieht, da es von einer Messung bis zur andern, also auf jeden Fall 24 Stunden, darin bleiben kann, so wird vermittelst einer Luftdruckpumpe durch das eine Bleirohr, dessen untere Oeffnung nur bis unter den Deckel des Gefäßes herabgeht, Luft eingeprefst und hierdurch das Wasser des Gefäßes bis zur Oberfläche getrieben, wo seine Temperatur dann gemessen werden kann, indem man ein Thermometer in den ausfließenden Wasserstrahl hält. BISCHOF glaubte, daß das Wasser bei diesem Aufreiben nicht füglich seine Temperatur durch äußere Einflüsse ändern könne, allein wenn das ausgelaufene Wasser jedesmal durch neues, von abweichender Temperatur, ersetzt werden muß, so kann dieses bei öfterer Wiederholung nicht

¹ Poggendorff Ann. XXXV. 220.

der Einfluss seyn, und auf jeden Fall können die Beobachtungen nicht alle 24 Stunden angestellt werden, weil die bestehende Menge des Wassers die Temperatur nicht leicht und schnell annimmt, den großen Zeitaufwand bei dieser Vorrichtung nicht zu rechnen. Außerdem aber zeigte sich bei den anhaltender Kälte statt findenden Messungen, daß das oberflächennahe Wasser die Bleiröhren nicht genügend zu erwärmen vermochte, und bei sonach ungewissen und zweideutigen Resultaten mußte diese Methode ganz aufgegeben werden, die wegen des großen Wärmeleitungsvermögens der bis zur Oberfläche reichenden Bleiröhren im Voraus als unzulässig erscheinen konnte. BISCHOF¹ ließ daher im Februar 1836 die ganze Vorrichtung wieder herausnehmen, den Schacht aber, wie sie gestanden hatte, bis etliche 40 Fuß Tiefe niederreißen und ausmauern, dann aber hölzerne Röhren von 36, 24, 18, 12 und 6 Fuß rhein. Länge und 7 Zoll Seite setzen, daß sie einander nirgends berührten. In diese Röhren ließ er mit Wasser gefüllte Bouteillen, die zwischen zwei hölzerne Leisten festgehaltene, Bretchen gestellt waren, bis zum Grund der genannten Röhren hinab; am oberen Ende befand sich ein Bügel von Eisendraht, welcher durch einen Haken an einem Seile leicht gefaßt und so die Bouteille mit ihrem Halter schnell heraufgezogen werden konnte. Zum Abhalten der äußeren Luft diente ein Embolus von Werg und Leinwand an einer 6 Fuß langen hölzernen Stange, und außerdem wurde der Raum über diesem mit Werg ausgefüllt, so daß der ganze Schacht wieder mit Erde gefüllt und gegen das Eindringen des meteorischen Wassers durch ein Dach geschützt. Die Flaschen mußten demnach die Temperatur des Bodens in der Tiefe, wo sie standen, annehmen, für die Beobachtungen aber wurden sie nach dem Aufziehen der Stopfer schnell heraufgezogen, ein Thermometer in das enthaltene Wasser herabgesenkt und dieses nach einer Minute abgelesen.

Diese Methode, zu deren Nachahmung der sehr thätige Herr auch Andere auffordert, hat den Vortheil, daß man mit geringeren Schwierigkeiten bis zu größeren Tiefen gelangen

¹ Die Wärmelehre des Innern unsers Erdkörpers u. s. w. S. 98.

gen kann, allein sie hat auch ihre Mängel. Unter diesen steht voran, daß die gewöhnliche Beschaffenheit des Bodens schon durch das Abtaufen und Anspornen eines Schachtes, so wie durch das Abhalten des meteorischen Wassers und die ungleich hohe, über den Flaschen befindliche, Luftsäule bei weitem mehr geändert wird, als wenn man ein enges Bohrloch macht, ein Thermometer einsenkt und dann die Oeffnung mit derselben Erde wieder ausfüllt. Ein zweiter Mangel liegt darin, daß man nicht oft genug beobachten kann, um den eigentlichen Gang der Schwankungen und des Wechsels der Temperaturen in verschiedenen Tiefen und den Zeitpunkt genau wahrzunehmen, wann die Veränderungen beginnen. Der größten Schärfe thut es ferner einigen, wenn auch nur geringen Abbruch, daß beim Herausnehmen der Flasche die Röhre geöffnet werden muß, wobei namentlich in der kalten Jahreszeit sofort ein Strom kalter Luft in dieselbe hinabsinkt, nicht gerechnet, daß auch die Temperatur des Wassers in der Flasche sich ändert und daher diese an ihren Ort wieder hinabgelassen der Umgebung eine absolut zwar unbedeutende, dennoch aber einigen Einfluß äussernde, Menge Wärme entziehen oder zuführen muß. Alle diese Hindernisse fallen bei eingesenkten Thermometern weg, auch kann man dem störenden Einflusse der ungleichen Wärme in den oberen Schichten der Erde auf den Flüssigkeitsfaden in der langen Röhre solcher Thermometer leicht begegnen, wenn man nur sehr weite Gefäße an eigentlichen Haarröhrchen dazu wählt. Es läßt sich leicht ein Cylinder von 1 Zoll Durchmesser, und 2 Zoll Höhe an ein Haarröhrchen von 0,05 Lin. Durchmesser anschmelzen, wobei der kubische Inhalt der Flüssigkeiten in beiden sich verhält wie $R^2 h : r^2 H$, also bei einem 24 Fuß oder 288 Zoll langen Rohre wie 1 : 0,0025, und da die Ausdehnungen den Massen direct proportional sind, so würde $t' = t(1 \pm 0,0025)$ seyn, wenn t' die corrigirte und t die gemessene Temperatur bedeutet, was für 5 Grade erst etwas mehr als 0°,01 ausmacht und innerhalb der Fehlergrenze liegt, nicht zu gedenken, daß man bei solchen Thermometern das Gefäß immerhin verhältnißmäßig noch erweitern kann. Allerdings ist es schwierig, Thermometer von 24 Fuß Länge zu verfertigen, jedoch ist die Aufgabe keineswegs unmöglich, und darf man zum Füllen derselben wegen des zu starken Druckes

in Quecksilber wählen; auch scheint mir Weingeist keine geeignete Flüssigkeit zu seyn und ich würde statt dessen Petroleum oder Schwefelsäure vorschlagen¹. Will man aber bis Fufs Tiefe herabgehn, so ist die Anwendung der eingekten Thermometer unzulässig und das von Bischof vorgelegene Verfahren um so geeigneter, je seltener man wegen der unbedeutenden Aenderungen der Temperatur die Messungen anstellen muß.

48) Bischof konnte anfangs nur 9 Monate lang angelegte Beobachtungen in Rechnung nehmen, wobei er jedoch Veränderungen des tiefsten Thermometers durch Schätzung nähernd bestimmt. Durch Combination der mit allen 4 Thermometern erhaltenen Werthe wird dann für rheinische Fufs und Grade der achtzigtheiligen Scale

$$\log. \Delta p = 1.02583872 - 0.0415604 p$$

gefunden, wonach die jährliche Variation der Temperatur in 37 rhein. Fufs nur noch $0^{\circ},1$ R. und in 72,8 Fufs $0^{\circ},01$ R. beträgt, mithin die Veränderung der Wärme in einer Tiefe von 70,3 Par. Fufs verschwindet. Dieses kommt am nächsten mit der von Quersler gefundenen GröÙe überein, welcher in $0^{\circ},04$ Gr. eine Tiefe von 67,8 Par. Fufs entspricht. Durch ältere Beobachtungen wurde das gejährig Capeln ergänzt und somit ergab sich aus der Gesamtsumme folgende Resultate. Es waren für die Tiefen

	36 F.	30 F.	24 F.	18 F.	12 F.	6 F.
Jährl. Mittel	8°,458	8°,287	8°,137	8°,018	7°,858	7°,795
Unterschied des	0,656	1,25	2,20	3,90	6,50	9,90
Max. u. Min.						

Die Quotienten der Differenzen zwischen dem Maximum und Minimum sind für gleichmäÙig wachsende Tiefen nicht gleich, wie sie nach der angegebenen und jetzt allgemein angenommenen Formel seyn müÙten, sondern sie wachsen, und zwar scheinend nach einem regelmäÙigen Gesetze. Sie sind, von Fufs Tiefe angefangen, folgende:

1,5230; 1,666; 1,772; 1,760; 1,923,

worin bloÙ die Beobachtungen in 30 Fufs Tiefe eine bedeutende Abweichung zeigen. Setzt man dagegen

¹ 3. Thermometer.

$$\Delta_n = \frac{\Delta_1}{e(e+m)(e+2m)\dots(e+(n-2)m)}$$

worin Δ_1 die jährliche Schwankung oder den Unterschied zwischen dem Maximum und Minimum für 6 Fufs Tiefe, Δ_n aber diese Gröfse bei einer $n > 6$ Fufs grofsen Tiefe bedeutet und $m = 0,1$ ist, so müfsten bei einer gleichmäfsigen Folge jene Quotienten 1,53, 1,63, 1,73, 1,83 und 1,93 seyn und man erhielte dann folgende Werthe:

Werth von Δ_n			
Tiefen	beobachtet	berechnet	Unterschiede
6 Fufs	9°,90	9°,900	0°,000
12 Fufs	6,50	6,470	0,030
18 Fufs	3,90	3,9696	—0,070
24 Fufs	2,20	2,2946	—0,090
30 Fufs	1,25	1,254	—0,004
36 Fufs	0,65	0,65	0,000

Die Unterschiede sind so unbedeutend, dafs sie innerhalb der Fehlergrenze liegen und das Gesetz der Abnahme der Differenzen der jährlichen Schwankungen für zunehmende Tiefen durch diese Beobachtungen als ausgemittelt erscheinen müfste, wenn diese, mehrere Jahre hindurch fortgesetzt, stets das nämliche Verhalten zeigten. Nach dieser Formel würde in 60 rhein. Fufs Tiefe die jährliche Differenz nicht mehr als 0°,0119 R. betragen, mithin zu verschwinden anfangen; es läfst sich jedoch weder dieses Gesetz, noch auch viel weniger das der Wärmezunahme mit der Tiefe, die hiernach gröfser seyn würde, als sie an andern Orten gefunden worden ist, aus diesen Messungen ermitteln, weil ihre Zeitdauer hierfür zu kurz ist.

49) BOUSSINGAULT¹ hat unsere Kenntnifs der Temperaturen in den Tropenländern America's, und namentlich der dortigen Bodentemperatur, durch eine grofse Reihe von Versuchen ausnehmend erweitert. Hieraus geht das unerwartete Resultat hervor, dafs dort die mittlere Temperatur schon durch das Einsenken eines Thermometers bis zur Tiefe von etwa einem Fufs gefunden werden kann, indem dann schon die Unterschiede zwischen den Maximis und Minimis oder die täglichen Aenderungen fast gänzlich verschwinden. Zu Zupia in 1225 Meter Höhe, wo die mittlere Lufttemperatur nach

¹ Ann. Chim. et Phys. T. LIII. p. 226.

dreijährigen Beobachtungen $21^{\circ},5$ beträgt, erhielt er in 20
 Beobachtungen vom 3. bis 18. Aug. vermittelst eines 8 Zoll
 tief eingesenkten Thermometers im Maximum $21^{\circ},5$, im Minimum
 $21^{\circ},3$ C. und aus 16 Beobachtungen vom 18. bis 22. Aug.
 vermittelst eines 1 Fuß tief eingesenkten $21^{\circ},6$ und $21^{\circ},5$ C.
 In Yumbato in 1426 Meter Höhe, wo die mittlere Tempera-
 tur $= 20^{\circ},5$ ist, schwankte das einen Fuß tief eingesenkte
 Thermometer am 9. und 10. Sept. bei 8 Messungen zwischen
 $20^{\circ},3$ und $20^{\circ},5$. Zu Anserma Nuevo in 1050 Meter Höhe,
 nach CALDAS die mittlere Temperatur $23^{\circ},8$ beträgt,
 schwankte das einen Fuß tief eingesenkte Thermometer während
 der Monate Januar und Februar zwischen $23^{\circ},6$ und $23^{\circ},7$.
 In Poracé in 2651 Meter Höhe zeigte das einen Fuß tief
 eingesenkte Thermometer in 6 Beobachtungen am 17. und
 18. April unverändert $13^{\circ},1$. Zu Popayan in 1808 Meter
 Höhe, wo die mittlere Temperatur nach CALDAS $18^{\circ},7$ beträgt,
 zeigte das einen Fuß tief eingesenkte Thermometer während
 10 Tagen unverändert $18^{\circ},2$ C. Zu Pasto in 2610 Meter
 Höhe und bei einer mittleren Temperatur von $14^{\circ},6$ nach
 CALDAS blieb das einen Fuß tief eingesenkte Thermometer
 unverändert auf $14^{\circ},6$. Zu Quito in 2914 Meter Höhe, wo
 die mittlere Temperatur nach HALL und SALAZAR $15^{\circ},55$ be-
 trägt, schwankte das einen Fuß tief eingesenkte Thermometer
 in den Monaten September und October zwischen $15^{\circ},4$ und $15^{\circ},5$.
 BOSSINGAULT gründet auf diese und andere zwischen dem
 1. Grade nördlicher und dem 5. Grade südlicher Breite an-
 gestellte Messungen den Schluss, daß in der tropischen Zone
 gemein die mittlere Temperatur durch die Beobachtung ei-
 nes bis 1 Fuß tief in den Boden eingesenkten Thermometers
 gefunden werden könne, weswegen er sich dieses Mittels zu
 einer großen Menge Bestimmungen in jenen Gegenden be-
 diente. Daß das aufgefundenen Gesetz für jene Länder passe,
 will ich nicht bezweifeln, seine allgemeine Anwendbarkeit auf
 die ganze tropische Zone ist aber auf jeden Fall höchst un-
 wahrscheinlich, da nicht überall die hierzu erforderliche Be-
 dingung einer geringen Schwankung der Lufttemperatur statt
 findet, wie unten §. 106 gezeigt werden wird.

50) Es giebt noch einige Messungen der Bodentempera-
 tur, die aber nicht hinlänglich lange fortgesetzt wurden und
 daher auch kein genaues Mittel geben können, mitunter auch

nicht vollständig genug beschrieben worden sind, um genügende Resultate aus ihnen abzuleiten, weswegen sie hier nur kurz berührt werden mögen. Unter die bedeutendsten gehören diejenigen, welche Thomas Brisbane¹ zu Sidney auf Neu-Süd-Wallis unter 34° S. B. und 151° 5' östl. L. von G. bei einem tiefen, mindestens 50 F. Wasser haltenden, Brunnen anstellte, dessen gesammte Tiefe 84 Fufs betrug. Die Resultate schwabten zwischen 17° 5' und 18° C. und gaben im Mittel die dortige Bodentemperatur = 17° 75' C. Andere Messungen gaben für Paramatta unter 33° 8' S. B. nur 16° 6' C., welchen Unterschied er davon ableitet, daß am letzteren Orte die Tiefe nur 14 Fufs betrug, allein bekanntlich kann der angegebene Unterschied der Tiefe die gefundene Differenz nicht erzeugen, und es zeigt sich also auch dort eine in einzelnen Jahren verschiedene Bodentemperatur, wenn wir die Messungen als genau annehmen. Eine andere Reihe von Messungen, welche eben dieser eifrige Forscher Sir Thomas Brisbane² zu Paramatta anstellte, scheinen auf einen hohen Grad von Genauigkeit gerechte Ansprüche zu machen. Es wurden Löcher in die Erde gebohrt und dann die Temperatur des sich darin sammelnden Wassers gemessen. Bei 24 engl. Fufs Tiefe fand man die Temperatur des Bodens 17° C. und gleichzeitig die der Luft 16° 5', bei 20 Fufs Tiefe die des Wassers 18° 3' und die der Luft 16° 11', bei 12 Fufs Tiefe beide 15° 75' C., wonach man die mittlere Temperatur beider etwa 16° 5' annehmen kann, jedoch scheint die Bodentemperatur um eine Kleinigkeit höher zu seyn.

51) Messungen der Bodentemperatur durch die Wärme des Wassers tiefer Brunnen scheinen mir sehr unsicher zu seyn, wenigstens ist es mir nicht gelungen, bei einem hiesigen bedeckten und mit einer Pumpe versehenen von 43 Par. Fufs Tiefe zu einem genügenden Resultate zu gelangen, und ich glaube die Ursache hiervon in dem Umstande zu finden, daß die kalte Luft in die selten hinlänglich fest verschlossenen Brunnen-schachte herabsinkt, das heraufgepumpte Wasser aber, selbst wenn man einen beträchtlichen Theil desselben vorher anlaufen läßt, dennoch eine zu große Aenderung seiner Wärme

1 Edinb. Journ. of Science N. XII. p. 326.

2 Edinb. Phil. Journ. N. XX. p. 221.

nach den Einflüssen der Steig- und Ausflusssöhren erleidet. Dennoch kommen die oben erwähnten, durch Sir THOMAS HADFIELD gefundenen Größen der Wahrheit sehr nahe, und nicht weniger scheint dieses bei denjenigen der Fall zu seyn, welche WADSWELL¹ zu Leith unter $55^{\circ} 58' \text{ N. B. } 3^{\circ} 10' \text{ W.}$ von Gr. aus, alle acht Tage wiederkehrenden Messungen in einem tiefen Pumpbrunnen erhielt. Er fand die mittlere Temperatur des Wassers in demselben $8^{\circ},5 \text{ C.}$, zu Edinburg in einer Höhe von 230 engl. Fuß $8^{\circ},37$, wobei der durch die Höhe bedingte Unterschied mit anderweitigen Bestimmungen sehr nahe übereinstimmt. Unter die vorzüglichsten Messungen dieser Art gehören ferner die durch HERRICHSEN² zu Straßburg angestellten. Das Wasser in einem 15 Fuß tiefen Brunnen gab für 1821 die mittlere Temperatur $= 9^{\circ},01 \text{ C.}$, für 1822 $= 9^{\circ},94$, für 1823 $= 9^{\circ},34$, woraus die große Hitze des Jahres 1822 ersichtlich wird. Die Unterschiede der Maxima und Minima der monatlichen Mittel betragen für die drei Jahre $5^{\circ},63$, $4^{\circ},06$ und $5^{\circ},00$, was das Mittel $= 4^{\circ},9 \text{ C.}$ ist. Die mittlere Lufttemperatur zu Straßburg unter $48^{\circ} 35' \text{ N. B.}$ ist $9^{\circ},7$, welche das Mittel der Bodentemperatur $= 9^{\circ},43$ um $0^{\circ},37$ übertrifft, der mittlere Unterschied der größten und geringsten Lufttemperatur beträgt $19^{\circ},9 \text{ C.}$ Nehmen wir an, daß dieser Unterschied nach der oberen Erdkruste zugehört, so giebt die oben angegebene Formel:

$$\text{Log. } Ap = 1,2787536 - 0,0392371 p.$$

Setzt man hiernach die Tiefe für einen jährlichen Wechsel zu $0^{\circ},01 \text{ C.}$, so erhält man 83,57 Par. Fuß, von der aus jüngsten Beobachtungen oben für $0^{\circ},01 \text{ R.}$ gefundenen Bestimmung $= 83,84 \text{ Par. Fuß}$ nur unmerklich abweichend. Welches Vertrauen HASELSTAM'S³ Bestimmungen der mittleren Bodentemperatur einiger Punkte an Norwegens Küste verdienen, vermag ich nicht zu beurtheilen, da ich die Art der Messung nicht angegeben finde. Hiernach ist dieselbe zu

¹ Edinb. Phil. Journal N. VIII. p. 439.

² Poggendorff Ann. XXXII. 277. Vermuthlich liegen Messungen der Temperatur des Wassers in diesem Brunnen den oben §. 35. mitgetheilten Angaben von QUETELET und RUDBERG zum Grunde.

³ Edinb. New Phil. Journ. N. X. p. 306. Hertha, Zeitschrift für Erd-, Völker- und Staatenkunde, Th. XIII, S. 312.

Wadsoë in Ostfinnmarken unter $70^{\circ} 15'$ N. B. $= 1^{\circ},5$ C.; zu Altengaard in Finnmarken unter $69^{\circ} 50'$ N. B. $= 2^{\circ},0$ C.; zu Drontheim unter $63^{\circ} 26'$ N. B. $= 4^{\circ},44$; zu Lyster in Bergen-Amt unter $61^{\circ} 30'$ N. B. $6^{\circ},0$; zu Laurvig unter 59° N. B. $= 7^{\circ},5$; zu Christiania unter $59^{\circ} 55'$ N. B. $= 7^{\circ},0$, wobei zugleich die von Paris unter $48^{\circ} 50'$ N. B. $= 11^{\circ},8$ angegeben wird.

52) Sehr schätzbare Bestimmungen verdanken wir in der neueren Zeit einigen Gelehrten, welche hierzu ein sehr zweckmäßiges Verfahren anwandten, indem sie Bohrlöcher bis zu einer solchen Tiefe herabsenken ließen, worin die jährlichen Veränderungen unmerklich werden und also die sofort und vor dem Eindringen der äußeren Luft in dieselben herabgelassenen Thermometer die mittlere Bodentemperatur nahe genau und ohne den Einfluß der mit der Tiefe zunehmenden Wärme angeben. Dieses geschah namentlich durch A. ERMAN¹ in Sibirien, und er fand auf diese Weise zu Tobolsk unter 59° N. B. $= 2^{\circ},25$ C., zu Beresow unter $58^{\circ},5$ N. B. $= 2^{\circ},0$ C. und zu Obdorsk unter $66^{\circ},5$ N. B. $= - 2^{\circ},09$ C. Dieses letztere Resultat ist sehr auffallend und zeigt, daß in jenen Gegenden der Boden stets gefroren ist, was durch andere merkwürdige Erfahrungen bestätigt wird. Schon GAUL² erzählt, daß ein Einwohner zu Jakuzk unter 62° N. B. in Anfange des vorigen Jahrhunderts mit einigen Jakuten über einen zu grabenden Brunnen einen Contract abgeschlossen habe, den diese aber nicht erfüllen wollten, als sie in 90 Fufs Tiefe noch stets in gefrorener Erde arbeiteten. Während der Anwesenheit ERMAN's zu Irkuzk im Jahre 1829, ließ ein Kaufmann gleichfalls einen Brunnen graben, aber die Arbeiter befanden sich bei 30 Fufs Tiefe noch stets im Eise, wobei HANSTEEN³ bemerkt, daß dieses Resultat mit der angenommenen Wärmezunahme in der Tiefe nicht wohl übereinstimme. Auch L. v. BUCH³ zieht in Zweifel, daß der tiefere Boden da stets gefroren seyn könne, wo sich noch Vegetation

1 Dessen Reise Th. I. S. 473, 601 u. 603. Demnach ist dort die mittlere Temperatur der Luft um $4^{\circ},75$ C. geringer, als die des Bodens.

2 Poggendorff Ann. XXVIII. 584.

3 Poggendorff Ann. XX. 405.

nigt, allein KÄMTZ bemerkt, daß auch PALLAS¹ an einigen Orten Sibiriens den Boden das ganze Jahr hindurch gefroren hat, auch erzählt COCHRAHE², daß die Bäume an der Mündung der Kolyma wegen des tiefer gefrorenen Bodens nur 20 Fuß tiefe Wurzeln treiben. Mit der Bohrung zu Irkuzk ist ebenfalls fortgefahren worden und man hat eine Tiefe von 90 Fuß erreicht, ohne daß jedoch das Eis aufhört, dennoch aber steigt die Temperatur mit der Tiefe, denn sie beträgt oben — 7°,5 C., am aber nur — 1°,25, wonach zu erwarten steht, daß man bei den aufgethaneten Boden erreichen wird³, ohne daß sich noch hoffen läßt, eine perennirende Quelle zu finden. In Nordamerika fand FRANKLIN⁴ am 16. Aug. unter 70° 24' N. B. und 140° W. L. den Boden in 16 Z. Tiefe gefroren, RICHARDSON aber im Juli unter 71° 12' N. B. und 129° 21' W. L. in 3 F. Tiefe.

53) G. BISCHOF⁵ wendet ein, dem bereits beschriebenen ähnliches Verfahren an, um die Bodentemperatur auszumitteln, welches wegen seiner Einfachheit Nachahmung verdient, da es genauere und leichter zu erhaltende Resultate gewährt, als diejenigen, die aus der Wärme der Quellen entnommen werden, indem diese letzteren entweder nicht die höhere Wärme der Erdschichten angeben, oder, wenn sie unter die sehr wunderlichen gehören, eine zu große Zahl in kurzen Zeiten wiederholter Messungen erfordern. In ein 4 Fuß tiefe ausgegrabenes Loch wird ein hölzerner Kasten gestellt,

¹ Reisen Th. III. S. 22.

² Falsche S. 117.

³ Protop Notizen 1857. N. 80. Die Bestimmung, daß die Wärme am oberen Ende des Brunnenschachtes — 7°,5 betrage, scheint der mittleren Temperatur des Ortes entnommen zu seyn; eine genauere Bestimmung haben wir aber von ERMAN, welcher bei seiner Reise zu Jakuzk im Frühjahr 1829 in dem frisch ausgegrabenen Schachte 50 Fuß unter der Oberfläche die Wärme mittelst eines eingetauchten Thermometers maß und nie höher als — 7°,5 C. fand. Wenn man also für die Tiefe von 50 Fuß nur 0°,5 C. Wärmezunahme annehmen wollte, so würde die mittlere Bodentemperatur dort — 8° C. betragen, mithin geringer seyn, als die mittlere der Luft. Das letztere Resultat scheint mir sehr wahrscheinlich zu seyn. S. A. ERMAN über die Erde. Erste Abth. Th. II. S. 251.

⁴ FRANKLIN'S zweite Reise S. 187 u. 241.

⁵ Die Wärmelehre des Innern unsers Erdkörpers u. s. w. S. 216.

welcher bis auf den Boden reicht und so weit ist, daß eine zwischen zwei Bretchen, einem unteren und einem oberen, befestigte gewöhnliche Bostelle mit Wasser darin hinabgelassen werden kann. Am oberen Bretchen befindet sich ein bis zur Oeffnung des Kastens reichender Draht, vermittlest dessen die Flasche schnell herausgenommen wird, um die Temperatur des enthaltenen Wassers mit einem Thermometer zu messen. Der Raum um den Kasten wird wieder mit Erde ausgefüllt, der obere Theil des Kastens aber mit Werg verstopft und mit Steinen bedeckt, um den Zutritt der Luft und äußere Beschädigungen abzuhalten. Bei der angegebenen Tiefe erhält man unter mittleren Breiten und in nicht zu großen Höhen über der Meeresfläche, wo die Kälte das Wasser der Flasche im Winter nicht gefrieren macht, durch öfttliche monatliche Beobachtungen schon einen hinlänglich genäherten mittleren Werth der Bodentemperatur.

54) Vor allen Dingen verdient aber ein Umstand noch erörtert zu werden, welcher für die ganze Aufgabe von höchster Wichtigkeit ist. Bischoff ist der Meinung, die Bodentemperatur sey überall von der Lufttemperatur der Orte nicht verschieden, und wenn man die erstere größer gefunden habe, als die letztere, so sey dieses eine Folge der unrichtigen Bestimmung derselben aus der Temperatur der Quellen. Wäre dieser Satz begründet, so würde damit der Unterschied zwischen den isothermischen und den isogeothermischen Linien verschwinden oder vielmehr müßten die letzteren ganz wegfallen. Wirklich fand Bischoff zu Bonn die Temperatur der Luft und die des Bodens in 4 Fuß Tiefe ganz gleich; Ortelat aber zu Brüssel die mittlere Wärme der Luft höher als die der oberen Erdkruste, und beide würden erst bei einem 3,08 Par. F. eingesenkten Thermometer einander gleich, statt daß nach meinen Beobachtungen die Bodentemperatur, die man etwa in 2 Fuß Tiefe unter der Oberfläche setzen kann, um etwa 0°,8 R. höher ist, als die der Luft. Die Ursache dieser Abweichung liegt darin, daß zu Bonn und Brüssel die Messungen an einem stets beschatteten Orte vorgenommen wurden, was vom natürlichen Verhalten abweicht, da im Allgemeinen von dem erwärmten Boden im gewöhnlichen Zustande kaum der hundertste Theil stets beschattet ist. Die Messung der Wärme des Quellwassers mag daher allerdings

und eine Menge unrichtiger Bestimmungen herbeigeführt haben, allein dessenungeachtet ist wohl nicht zu leugnen, daß die Bodenwärme in der arktischen Zone gleich oder etwas geringer sey, als die Lufttemperatur, vom 45. Grade an wird die erstere mit zunehmenden Breiten höher, und der Unterschied wächst theils allgemein mit der Polhöhe, theils in solchen Gegenden, z. B. in Norwegen, nicht unbedeutend.

5) Die Aufgabe, die Bodentemperatur an den verschiedenen Orten der Erde zu bestimmen, ist am vollständigsten und richtigsten zuerst durch KURZEM¹⁾ bearbeitet und durch die zugleich der sehr bezeichnende Ausdruck der *Isogeothermen* beigefügt worden, welche man erhält, wenn man diejenigen Punkte der Erde, wo die Temperatur des Bodens gleich ist, durch Linien verbindet. Zur Bestimmung derselben hat man fast ausschließlich die aufgefundenen Quellentemperatur benutzt, welches Mittel jedoch, wie oben bereits gezeigt wurde, keineswegs absolute Genauigkeit gewährt, weswegen sehr zu wünschen ist, daß die Bodentemperatur an möglichst vielen Orten durch gesenkte Thermometer oder durch Hülfe hinlänglich tiefer in den Quellen genicherter, Bohrlöcher bestimmt werden möge. KURZEM hat die bereits bekannten Bestimmungen noch um einige nicht unwichtige vermehrt. So findet er für Kasan unter 55° 44' N. B. (und von 270 Fuß Meereshöhe aus, zwei Quellen, die mittlere Bodenwärme 6° 25 C., während die der Luft nur 2° 5 C. beträgt, für Serejewsk unter 54° 30' N. B. 62° 20' östl. L. von Gr. 200 Fuß Meereshöhe aus einer Wassersammlung in 25 Fuß Tiefe 4° 38 C. Wenn man nun annimmt, daß die Temperatur für 300 Meter über der Meeresfläche um 1° C. abnimmt, für 25 Meter Tiefe aber um ebenso viel wächst, so läßt sich die angegebene Bestimmung für sehr nahe genau halten. Für Polowak unter 60° N. B. 62° 20' östl. Länge und 600 Fuß Meereshöhe berechnet er aus der Wärme der Grubenbohrungen die mittlere Temperatur 1° 87 C., auf gleiche Weise für Nischnei-Tagilsk unter 58° N. B. und 600 Fuß Höhe 2° 84 C., für Werchoturie unter 59° N. B. und von gleicher Meereshöhe = 2° 4 C. und für Perm unter 60° N. B. etwa 200 Meter Höhe nach ERMAN's Messungen 2° C.

¹⁾ Poggendorff Ann. XV. 159. Edinb. Journ. of Science. N. S. N. 4 251.

56) Da die Bodenwärme, so wie die Temperatur der Luft, hauptsächlich durch den Einfluß der Sonnenstrahlen bedingt wird, so muß sie gleichfalls unter höheren Breiten abnehmen, wie die Quadrate der Sinus der Polhöhen wachsen¹. Heißt also φ die geographische Breite und t_φ die derselben zugehörige mittlere Temperatur der Bodenwärme, so hat man allgemein zur Bestimmung der Isothermen nach KUPFFER den Ausdruck:

$$t_\varphi = a - b \sin.^2 \varphi$$

oder nach KÄMTZ

$$t_\varphi = a + b \cos.^2 \varphi,$$

worin die Constanten a und b durch Beobachtungen aufzufinden sind. Beide Gelehrte, unter denen KUPFFER² seine Untersuchungen zuerst bekannt machte, die demnächst durch KÄMTZ³ benutzt wurden, sind der Meinung, daß die Wärmeabnahme unter verschiedenen Meridianen ungleichen Gesetzen folgt, was auch nothwendig aus BREWSTER's Auffindung zweier Kältepole hervorgeht. Dieser für die Temperatur der Erde höchst wichtige Satz hat eine unwiderlegliche Bestätigung durch die von mir⁴ hervorgehobene Thatsache erhalten, daß in einer Strecke, welche von Kamtschatka aus neben dem Nordpole vorbei mit einem Arme nach Norwegen, mit einem zweiten nach den Shetländischen Inseln hinläuft, die Temperatur des Bodens ungleich höher ist, als sie den Breiten gemäß seyn sollte, wovon die Ursache nicht wohl eine andere seyn kann, als daß daselbst nach COADREY's⁵ sehr wahrscheinlicher Hypothese die bereits reducirte äußere Erdkruste noch ungleich dünner und daher von ihrer ursprünglichen Hitze weniger abgekühlt ist. Hieraus wird denn auch die bereits⁶ erwähnte ungewöhnlich hohe Bodentemperatur in Norwegen, Lappland und Finnland erklärlich. Wäre diese Linie der größten Bodenwärme durch genügende Messungen

1 Vergl. *Erde*. Bd. II. S. 993.

2 Poggendorf Ann. XV. 176.

3 Meteorologie. Th. II. S. 204.

4 S. Art. *Meer*. Bd. VI. Abth. 3. S. 1684. Eine ausführlichere Abhandlung hierüber habe ich 1836 zu Jena in der physikalischen Section vorgelesen.

5 Biblioth. univers. T. XXXVII. p. 102.

6 S. Art. *Erde*. Bd. III. S. 999.

man bestimmt, und konnten wir auf gleiche Weise die Linie der geringsten Bodentemperatur, welche ohne Zweifel aus zwei Kältepolen aus zum Aequator laufen, so ließen sich allgemeine Ausdrücke für die Bodentemperatur unter den verschiedenen Breitengraden auffinden, in denen nicht bloß die Breite, sondern auch die Abstände von diesen Kältepolen enthalten seyn müßten. Da hierzu jedoch die Beobachtungen fehlen, so müssen wir uns vor der Hand mit den annähernden Resultaten begnügen, die sich auf die bis jetzt bekannten Thatsachen stützen.

5.) KUPFFER hat die Bodentemperatur für vier Meridiane, deren Länge vom Pariser Meridiane an gemessen, unter allgemeinen Ausdrücke gebracht, wobei die berechneten Werthe mit den beobachteten sehr gut übereinstimmen. Nach der kürzlich vorgenommenen Reduction auf Centesimalgrade hat er für den Meridian von 0° aus den Messungen zu Paris und Edinburgh

$$t_{\varphi} = 26^{\circ},63 - 26^{\circ},12 \sin.^2 \varphi,$$

für den zweiten Meridian von 20° östl. L. aus Messungen zu London und Upsala

$$t_{\varphi} = 30^{\circ},5 - 32^{\circ},0 \sin.^2 \varphi,$$

für den dritten Meridian von 60° östl. Länge aus Messungen zu Kuckejewa und Bogoslawsk

$$t_{\varphi} = 28^{\circ},63 - 34^{\circ},38 \sin.^2 \varphi.$$

für den vierten Meridian von 80° westl. Länge aus Messungen auf Jamaica und zu Philadelphia

$$t_{\varphi} = 30^{\circ},0 - 42^{\circ},13 \sin.^2 \varphi.$$

aus diesen Gleichungen folgen die Temperaturen des Aequators und des Poles:

Erster Meridian	Aequator	$26^{\circ},63$	Pol	$0^{\circ},51$
Zweiter Meridian	$30,50..$	—	$1,50$
Dritter Meridian	$28,63..$	—	$4,25$
Vierter Meridian	$30,00..$	—	$12,13$

Der Zweifel entfernt sich die Bodentemperatur unter dem Pole nicht weit von der ersten Bestimmung, da die obere gegebene Linie der größten Erdwärme nicht weit vom Pole abzulenken scheint, die andern Bestimmungen aber zeigen klar den Einfluß der beiden Kältepole. Diese letzteren machen auch eine ungleiche Temperatur des Aequators, die größte Wärme in das Innere Africa's fällt, während

sein kältester Punct, vermuthlich dem 80. Grade westl. und dem 60. Grade östl. Länge zugehört, oder, wenn die muthmaßliche Lage der Kältepole und das nicht zweifelhafte Verhältniß zwischen dem magnetischen und thermischen Verhalten der Erdrinde berücksichtigen, können wir die grösste Bodenwärme dahin setzen, wo die isodynamischen Linien sich am stärksten nach den Polen hin biegen, also etwa zwischen den 22. und unter den 175. Grad östl. Länge von Gr., die geringste Bodenwärme aber dahin, wo ebendiese Linien ihre stärkste Krümmung gegen den Aequator haben, also die Meridiane 90° westlicher und 93° östl. Länge. Daß die Linien der grössten Kälte nicht genau in die Mitte zwischen die beiden Linien der grössten Wärme fallen, erklärt leicht aus der Configuration der nördlichen Halbkugel. Der tellurische Magnetismus, sobald wir ihn als Thermomagnetismus betrachten, vorzüglich durch das Land, weit weniger durch das Meer bedingt wird. Die hierüber neuerdings gestellten Hypothesen stehen mit einander in so innigen Zusammenhänge und erhalten durch die Resultate der neueren Forschungen eine so überraschende Bestätigung, daß sie durch ausnehmend an Wahrscheinlichkeit gewinnen.

58) KÄMTZ² hat dieses Problem gleichfalls ausführlich behandelt, und ich theile um so lieber eine Uebersicht von ihm gefundenen Resultate mit, als mir nicht hinlänglich neues Material zu Gebote steht, um eine eigene Bearbeitung nur zu versuchen. Auch hierbei liegt meistens die aus den neuesten gefundenen Bodentemperatur zum Grunde, obgleich in Rücksicht auf die Unsicherheit der hieraus entnommenen Bestimmungen oben angegebenen Gründen gemäß, keineswegs verlässlich. Um den Einfluß der Höhe zu corrigiren, nimmt er für je 1000 Toisen Erhebung eine Verminderung von 1° C. an, statt was KUPFFER diese Grösse nur nahe auf 100 Toisen setzt. Auf der westlichen Küste des alten Continents findet KÄMTZ nach seinen Untersuchungen von 15° bis 55° N. B. den allgemeinen Ausdruck

$$t_{\varphi} = 0^{\circ},795 + 24^{\circ},649 \cos.^2 \varphi.$$

Für den weiteren Verfolg dieser Linie vom 54. bis 70. Grad findet er den Ausdruck

1 Vergl. Bd. VIII. Charte II.

2 Meteorologie. Th. II. S. 204 ff.

$$t_{\varphi} = -0,754 + 28^{\circ},933 \cos.^2 \varphi.$$

Hieraus ist die Temperatur des Aequators $25^{\circ},44$ und die des Nordpols $0^{\circ},75$ und es fallen die

Isogeotheime von 25° in $8^{\circ} 9' \text{ N. B.}$

—	—	—	20	-	28	6	—
—	—	—	15	-	40	37	—
—	—	—	10	-	52	16	—
—	—	—	5	-	63	31	—
—	—	—	0	-	80	43	—

Am einen östlichen Meridian im Innern von Africa geben Messungen zu Germa, Cairo und Palermo

$$t_{\varphi} = -6,939 + 37^{\circ},875 \cos.^2 \varphi.$$

Hieraus fallen die

Isogeotheime von $30^{\circ},94$ in $0^{\circ} 0' \text{ N. B.}$

—	—	—	25,00	-	23	19	—
—	—	—	20,00	-	32	30	—
—	—	—	15,00	-	40	26	—

Am Messungen zu Palermo, Rom und Pavia ergibt sich die Formel

$$t_{\varphi} = -4^{\circ},103 + 31^{\circ},757 \cos.^2 \varphi,$$

und die Isogeotheime von 15° unter $39^{\circ} 9' \text{ N. B.}$ fällt, aus beiden Bestimmungen im Mittel in $39^{\circ} 48' \text{ N. B.}$ In Deutschland werden Beobachtungen von Pavia unter $45^{\circ} 11'$ Upsala unter $59^{\circ} 51' \text{ N. B.}$ genommen, aus denen die Gleichung

$$t_{\varphi} = 1^{\circ},644 + 20^{\circ},891 \cos.^2 \varphi$$

hergeht. Zahlreiche Messungen von Potsdam unter $52^{\circ} 16'$ Wadsöe unter $70^{\circ} 15' \text{ N. B.}$ geben

$$t_{\varphi} = -1^{\circ},907 + 32^{\circ},665 \cos.^2 \varphi.$$

Hieraus liegt die

Isogeotheime von 10° unter $52^{\circ} 54' \text{ N. B.}$

—	—	—	5	—	62	37	—
—	—	—	0	—	76	11	—

Die Temperatur des Poles $= -1^{\circ},91$. Der erste Ausdruck gibt für die mittlere Bodenwärme hier in Heidelberg bei $49^{\circ} 25' \text{ N. B.}$ $10^{\circ},486 \text{ C.}$, der zweite $11^{\circ},917$. Die aus Messungen gefundene Bodentemperatur in 5,5 Fuß Tiefe ist $8^{\circ},95$, in 2 Fuß Tiefe $8^{\circ},77 \text{ R.}$ im Mittel $8^{\circ},86 \text{ R.}$ oder $11^{\circ},07 \text{ C.}$ Diese Bestimmung mit jener ersten GröÙe verglichen gibt einen Unterschied $= +0^{\circ},584$, mit der

zweiten = $-0^{\circ},847$, mit dem Mittel aus beiden = $-0^{\circ},131$ also sehr unbedeutend abweichend, was für die Genauigkeit jener Formeln entscheidet. Für den 40. Grad östl. Länge geben Beobachtungen, die jedoch nur auf einen Meridianbogen von $43^{\circ} 45'$ bis $55^{\circ} 45'$ reichen, die Gleichung

$$t_{\varphi} = -2^{\circ},965 + 32^{\circ},593 \cos.^2 \varphi$$

und für den 62. Grad östl. Länge solche, die von Kisnekejew unter $55^{\circ} 30'$ bis Bogoslowzk unter 6° N. B. reichen,

$$t_{\varphi} = -4^{\circ},420 + 28^{\circ},692 \cos.^2 \varphi.$$

Unter dem Meridiane von etwa 75° östl. Länge rücken die Isothermen höher hinauf, wenn die Messungen Lenzburg's am Altai unter $50^{\circ} 30'$ N. B., die in Darwar unter $11^{\circ} 28'$ und in Khatmandu unter 28° N. B. zum Grunde gelegt werden, denn diese geben

$$t_{\varphi} = -4^{\circ},167 + 32^{\circ},984 \cos.^2 \varphi.$$

Es fallen hiernach

für 62° östl. L.				für 75° östl. L.			
Isotherme von 25°				in $18^{\circ} 18'$ N. B.			
—	—	—	20	—	30	11	—
—	—	—	15	in $34^{\circ} 39'$	—	39	39
—	—	—	10	- 44	51	- 48	32
—	—	—	5	- 55	3	- 57	47
—	—	—	0	- 66	53	- 68	53

Die Temperatur des Aequators ist hiernach $28^{\circ},19$. Für die Ostküste America's benutzt KÄMTZ die Messungen zu Cambridge, Kingston, Havannah, Charlestown, Philadelphia, Newyork, Albany und Lowell und findet hieraus die Formel

$$t_{\varphi} = -9^{\circ},226 + 36,920 \cos.^2 \varphi.$$

Hiernach ist die Wärme des Aequators = $27^{\circ},69$ und fällt die

Isotherme von 25° in $15^{\circ} 39'$ N. B.			
—	—	—	20
—	—	—	15
—	—	—	10
—	—	—	5
—	—	—	0

Für den mittleren Theil von Nordamerica werden nur die Messungen zu Maypures, Natchez und Cincinnati benutzt, welche den Ausdruck

$$t_{\varphi} = - 8^{\circ},989 + 37^{\circ},052 \cos.^2 \varphi$$

geben. Hiernach ist die Temperatur des Aequators = $28^{\circ},06$ und es fallen die

Isogeotherme von 25° in $16^{\circ} 43' \text{ N. B.}$

—	—	—	20	-	27	48	—
—	—	—	15	-	36	25	—
—	—	—	10	-	44	17	—
—	—	—	5	-	52	6	—
—	—	—	0	-	60	30	—

59) Ueberblickt man die hier mitgetheilten Thatsachen, so ergibt sich darans unverkennbar, daß eine den Graden der Breite proportionale, überall gleichmäßig abnehmende und also bloß durch den Einfluß der Sonnenstrahlen erzeugte Verbreitung der Wärme auf der Erde nicht statt finde. Eine ungleiche Wärmestrahlung von der Erde gegen den Himmelsraum, wodurch nach der herrschenden Ansicht der Physiker die durch die Sonnenstrahlen erzeugte Wärme wieder entfernt werden soll, wird man anzunehmen nicht geneigt seyn, obgleich diese Hypothese nicht widerlegt werden könnte, da noch zur Zeit nicht festgesetzt ist, wodurch jene Strahlung bedingt werde. Wir müssen daher annehmen, daß die oben bereits angegebene ungleiche Abkühlung der Erdkruste der hauptsächlichste Grund der verschiedenen Bodentemperatur sey, außerdem aber geht aus vielen Erfahrungen genügend hervor, daß auch die ungleiche Wärme der Hydrometeore, jenachdem sie Wasserdämpfe aus wärmeren oder kälteren Gegenden hergeführt werden, einen bedeutenden Einfluß ausüben, vor allen Dingen aber die Luftströmungen, die als kalt und trocken vorhandene Wärme unmittelbar und durch Verdunstung abziehen, oder als warm und feucht eine entgegengesetzte Wirkung haben. ANDERSON¹ bemerkt in dieser Hinsicht sehr richtig, daß die Wärme der Erdoberfläche, namentlich bei Nacht, von der Feuchtigkeit der Luft abhängt, denn wenn ihre Temperatur unter den Condensationspunct des atmosphärischen Wasserdampfes herabsinkt, so wird dieser niederschlagen und giebt Wärme ab. Bis zu welcher Grenze aber die für die verschiedenen Meridiane angegebenen ungleichen Bodentemperaturen genau sind, läßt sich schwer entscheiden,

¹ Edinb. Phil. Journ. N. XI. p. 161.

da einigen Bestimmungen nur wenige und obendrein nicht ganz zuverlässige Messungen zum Grunde liegen, so daß fortgesetzte Untersuchungen noch vielfache Berichtigungen erwarten lassen. Als gewiß läßt sich wohl annehmen, daß sie im Ganzen der Wahrheit mindestens sehr nahe kommen, obgleich einige unverkennbare Anomalieen statt finden, die durch örtliche Modificationen der allgemeinen Ursachen erzeugt werden.

60) Die *Isogeothermen* oder diejenigen Linien, welche die Orte gleicher Bodentemperatur verbinden, sind ein vortreffliches Hülfsmittel, die Resultate der bisherigen Forschungen übersichtlich darzustellen, und obgleich nicht alle einzelnen Abweichungen durch sie ausgedrückt werden können, so sagt doch KAMTZ sehr richtig, daß hierin ebensowenig ein Argument gegen diese Art der Darstellung liege, als wenn man keine Landcharten zeichnen wollte, weil man nicht vermag, jede einzelne Krümmung der Grenzen darin aufzunehmen. Der Anblick der Isogeothermen gewinnt aber annehmend, wenn sie mit den Isothermen vereint die Abweichungen beider zugleich angeben. Auf diese Weise sind sie durch punctirte Linien so dargestellt worden, wie sie KAMTZ nach den ihm zu Gebote stehenden Thatsachen gezeichnet hat¹.

C. Temperatur der Atmosphäre.

Die Kenntniß der wechselnden Temperatur der Luft war seit den ältesten Zeiten ein vorzüglicher Gegenstand der Untersuchung, veranlaßte hauptsächlich die Erfindung der Thermometer und macht noch gegenwärtig den Haupttheil wahrhaft zahlloser meteorologischer Beobachtungen aus. Sowohl die Mittel, um zu genügenden Resultaten dieser Aufgabe zu gelangen, als auch die Resultate selbst sind durch KAMTZ so vollständig und überall mit Anwendung der zu benutzenden analytischen Ausdrücke zusammengestellt worden, daß ich nicht umhin kann, diesem gewiegten Vorgänger in der Hauptsache überall zu folgen, wobei ich mich jedoch der Kürze wegen auf die hauptsächlichsten Thatsachen und die für die Anwendung nöthigsten Formeln beschränken werde.

61) Zur Auffindung der Lufttemperatur bedient man sich

¹ S. die beiden den Kupfertafeln beigegebenen Charten.

Wöhllicher Thermometer, von⁴ deren Güte die Genauigkeit Resultate abhängt, und wenn es zugleich auf die Bestimmung der höchsten und niedrigsten Wärmegrade abgesehen ist, hierzu sehr bequem eingerichteten *Thermometrographen*. Diese Instrumente müssen so aufgehängt seyn, daß keine Nebenbedingungen einen Einfluß auf ihren Stand ausüben; sie müssen also auf jeden Fall gegen die Einwirkung der directen durch Reflexion auf sie fallenden Sonnenstrahlen, ebenso wie aber gegen künstlich erwärmte Luftströme, wie sie aus geöffneten Fenstern tiefer liegender, geheizter Zimmer oder aus Öffnungen technischer und Fabrik-Anstalten leicht aufzusteigen pflegen, wie nicht minder gegen örtliche Erwärmung durch die zwischen zahlreichen, nahe vereinten Häusern stehende Luft geschützt seyn. Berücksichtigt man zugleich die Bequemlichkeit der Beobachtung, so werden sie am angemessensten an einem Arme, etwa einen Fuß von der Wand entfernt, einem Fenster an der Nordseite der Gebäude gegenüber so befestigt, daß ihre Grade auch bei Nacht sichtbar sind, was sich leicht dadurch bewerkstelligen läßt, daß die Scale auf einem schwarzen oder farbigen Grunde befestigt sind. Man hat ihnen zu noch größserer Bequemlichkeit auch eine solche Einrichtung gegeben, daß die den Quecksilberfaß enthaltende Röhre etwa einen Fuß lang horizontal fortgeht und dann rechtwinklig gebogen wird. Das Gefäß und die horizontale Röhre werden dann durch eine Oeffnung im Fensterrahmen geschoben, darin befestigt und das im Zimmer befindliche, aufwärts gebogene Ende mit der daran befindlichen Scale dient zum Ablesen der Grade. Ihre Verfertigung fordert indess große Sorgfalt.

62) Der Verfolg der Untersuchungen wird zeigen, daß hauptsächlich darauf abgesehen ist, das Mittel aus der bald steigenden, bald sinkenden Temperatur aufzufinden, wobei zur genaueren Bestimmung dieser Größe nothwendig auch die Zeitdauer der größeren oder geringeren Wärme zu berücksichtigen ist. Sofern hiernach das Thermometer unausgesetzt beobachtet und registriert werden müßte, was außer dem Bereiche der Möglichkeit liegt, schlug FLAUGERGUES¹ ein Instrument vor, welches er *Kryometer* (von *κρύος*, Frost und *μέτρον*,

¹ Journal de Phys. T. XC. p. 130. T. XCV. p. 401.

Mafs) nannte, um die Intensität der Kälte aus der GröÙe ihrer Wirkung zu messen. Dieses besteht aus einem etwas konischen GefäÙe mit Wasser, welches durch die Kälte in Eis verwandelt wird, wobei also die Intensität der Kälte aus der Menge des in einer gegebenen Zeit erzeugten Eises gemessen werden könnte. Die nächste, gegen die Anwendung dieses Instrumentes sich darbietende Schwierigkeit, daß das Verhältniß der Eisbildung zur Intensität und Dauer der Kälte noch nicht bestimmt ist, lieÙe sich beseitigen, wenn man dasselbe für das jedesmal anzuwendende GefäÙ durch gleichzeitige Messung der Dicke des erzeugten Eises und in kurzen Zeitintervallen anhaltend wiederholte Thermometerbeobachtungen zu bestimmen suchte; allein ein wichtiges Hinderniß liegt darin, daß ein offenes GefäÙ zu sehr vom Einflusse der durch ungleiche Trockenheit der Luft bedingten Verdunstung, ein verschlossenes aber von der Ableitung der Wärme und beide von der Stärke der Luftströmung abhängig seyn würden. Eben- dieses steht der Anwendbarkeit eines von RICHMANN¹ vorgeschlagenen Verfahrens entgegen, wonach die mittlere Temperatur durch die Stärke der Verdunstung gemessen werden soll. Allerdings verdunstet selbst das Eis, und das angegebene Mittel wäre daher bei allen Temperaturen anwendbar, wozu die Formeln angegeben worden sind, allein ohne gleichzeitige Bestimmung des hygrometrischen Zustandes der Luft lieÙe sich gar keine Genauigkeit erwarten, und hierfür sind Thermometermessungen unentbehrlich, so daß man also einen weitläufigen indirecten Weg statt eines directen wählen würde, der anderweitigen Hindernisse nicht zu gedenken. GRASSMANN² hat vorgeschlagen, die mittlere Temperatur eines gewissen Zeitintervalls durch eine Uhr zu messen, deren Pendel ohne Compensation sich durch die Wärme ausdehnen und durch die ungleiche Dauer seiner Oscillationen die Stärke dieses Einflusses angeben würde. Dieser Vorschlag ist allerdings sinnreich und seine Ausführbarkeit geht aus den beigefügten Berechnungen unverkennbar hervor; theils aber ist dieses Mittel kostspielig.

1 Nov. Comm. Petrop. T. II. p. 172.

2 Poggendorff Ann. IV. 419. Ein anderer Vorschlag zu einer negativ compensirenden Uhr findet sich in Edinburgh New Phil. Jour. N. XLIII. p. 186.

Es eine sehr gute Uhr erfordert, die noch obendrein, deren Luft ausgesetzt, manchen Einflüssen der Feuchtigkeit, des Regens in der Atmosphäre, sich ansetzender Spinnen und Insekten u. s. w. ausgesetzt seyn würde. Weit zweckmäßiger und leicht ausführbar ist der Vorschlag POGGENDORFF's¹, das beobachtende Thermometer mit einer Hülle schlecht leitender Substanzen zu umgeben, die sich leicht so herstellen lassen, daß wie bei einem bis über 1 Fuß in die Erde eingegrabten Thermometer eine einzige tägliche Beobachtung genügen würde. Bei der wirklichen Anwendung dieses Verfahrens müßten dann anfangs die Bedingungen bestimmt werden, unter denen die genauesten Resultate zu erhalten wären.

Höhe des Beobachtungsthermometers über dem Boden.

63) Daß die Wärme nach oben abnehme, ist eine bekannte Sache, allein im Mittel geht auf 600 Fuß ungefähr R., mithin 60 Fuß auf $0^{\circ},1$, und so hoch wird in der Regel kein Beobachtungsthermometer zur Auffindung der mittleren Luftwärme aufgehangen seyn. Es geht jedoch aus den Untersuchungen über irdische Strahlenbrechung genügend hervor², daß häufig ungleich erwärmte horizontale Luftschichten übereinander befindlich vorhanden sind, und so verdient also diese Frage allerdings Beachtung, in welcher Höhe ein Thermometer aufgehangen seyn müsse, um die Temperatur eines gewissen Ortes genau anzugeben. Am bekanntesten unter den Versuchen, die zu verschiedenen Zeiten zur Beantwortung derselben angestellt wurden, sind die von PICTET³ zu Genf, die im August und September 1778 anfang und im folgenden Jahre fortsetzte. An einem 75 Fuß hohen Mastbaume war oben ein Thermometer so befestigt, daß es zum Beobachten abgelassen werden konnte, das unterste Thermometer war 2 Fuß über dem Boden aufgehängt, zwischen beiden waren in einer ausgespannten Schnur noch andere Thermometer in Zwischenräumen von 5 bis 6 Fuß so angebracht, daß sie in

¹ Dessen Annalen IV. 417.

² S. Art. *Strahlenbrechung*. Bd. VIII.

³ Essay sur le feu. chap. 8. Versuch über d. Feuer. S. 162 ff.

den Schatten gedreht werden konnten, und außerdem wurde die Kugel eines Thermometers in die oberste Kruste der Erde geschoben. Am auffallendsten hierbei ist die Behauptung, daß der Gang des 5 Fuß hohen und des 75 Fuß hohen nicht nur am genauesten mit einander übereinstimmend gewesen sey, sondern daß auch ihre absolute Höhe, obgleich das erstere im Schatten, das letztere in der Sonne hing, im Mittel keine merklichen Unterschiede dargeboten habe. Unmittelbar vor Sonnenaufgang zeigten alle Thermometer ein Sinken der Temperatur, nachher stiegen sie bis 3 Uhr Nachmittags, wo allgemein die größte Wärme gefunden wurde, und das in die Erde gesenkte zeigte an einem warmen Augusttage sogar 45°R . Winde machten den Gang der Thermometer veränderlich, Wolken bewirkten ein Sinken, die größte Regelmäßigkeit fand an ruhigen, gleichmäßig trüben Tagen statt. Der Gang der 5 Fuß und 75 Fuß hohen Thermometer wird genauer beschrieben. Zwei bis $2\frac{1}{2}$ Stunden nach Sonnenaufgang standen beide gleich hoch, später ging das untere voraus und erreichte zur Zeit der größten Wärme das Maximum des Unterschiedes mit etwa 2°R . Bald nachher nahm dieser Unterschied ab und verschwand nahe vor Sonnenuntergang, ging dann in das Entgegengesetzte über, welches gegen das Ende der Dämmerung meistens wieder bis 2°R . und noch darüber betrug. Dieser letztere Unterschied schien die ganze Nacht hindurch zu dauern, wie daraus geschlossen wird, daß Abends 11 Uhr und kurz vor Sonnenaufgang das untere Thermometer stets 1 bis 2 Grade niedriger stand; erst einige Zeit nach Sonnenaufgang kamen sie wieder zusammen. Dieser Gang fand bei ruhigem und heiterem Wetter allezeit statt, war aber bei Wind und Wolken weniger merklich und verschwand ganz bei heftigem Winde und dicken Wolken.

64) Aehnliche Resultate erhielt Six¹ mittelst dreier in ungleichen Höhen aufgehängter Thermometer, deren erstes am Thurme zu Canterbury 220 engl. Fuß hoch, das zweite am Fusse des Thurms 110 F. hoch und das dritte im Garten 6 F. hoch aufgehängt waren. Hiermit fand er vom 4ten bis 24sten Sept. im Mittel die Maxima

1 Phil. Trans. T. LXXIV. p. 428.

am Tage in 6 F. = $18^{\circ},33$; in 110 F. = $16^{\circ},85$; in 220 F. = $16^{\circ},24$
 bei Nacht - — = $10,18$ - — = $10,87$ - — = $10,97$

Mittel - — = $14,25$ - — = $13,86$ - — = $13,61$

wonach also das unterste Thermometer das mittlere um $0^{\circ},39$ und das oberste um $0^{\circ},64$ übertraf. Bei einer zweiten Reihe von Versuchen vom 20sten Dec. bis 8ten Januar betrugen die Maxima im Mittel

am Tage in 6 F. = $1^{\circ},50$; in 110 F.¹ = $1^{\circ},61$; in 220 F. = $1^{\circ},78$
 bei Nacht - — = $-3,39$ - — = $-3,00$ - — = $-2,62$

Mittel - — = $-0,94$ - — = $-0,69$ - — = $-0,42$

wonach gleichfalls das unterste die grösste Kälte zeigte. Werden beide Mittel ausgeglichen, so erhalten wir für die drei Thermometer

unterstes = $13^{\circ},31$, mittelstes = $13^{\circ},17$, höchstes $13^{\circ},19$.

Bei der ersten Reihe von Beobachtungen war am Tage das untere Maximum gröfser als das oberste, bei Nacht fand das umgekehrte Verhalten statt; der Unterschied betrug $2^{\circ},09$ C. und $0^{\circ},97$, bei der zweiten Reihe fand gerade das Gegentheil statt, indem das oberste Thermometer um $0^{\circ},28$ und $0^{\circ},77$ höher stand, wenn wir die negativen Grade als den positiven entgegengesetzt betrachten. Als Six später die Versuche fortsetzte², fand er, dafs der Boden einer Wiese oder eines Gartens, mochte derselbe höher oder niedriger seyn, in der Regel und vorzüglich bei hellem Himmel kälter war, als die Luft über demselben. PICTET³ erwähnt, das Gegentheil gefunden zu haben, entweder weil er nicht oft genug beobachtete, oder weil sein Mastbaum auf einem dürren Boden aufgerichtet war. Dabei verdient nicht übersehn zu werden, dafs das Thermometer 4 Lin. oberhalb des Bodens am Abend tiefer stand, als das 5 Fufs hohe, während das in die Erde eingesenkte höher stand, als jedes andere.

AL. V. HUMBOLDT⁴ nimmt im Allgemeinen an, dafs in den gemäßigten Zonen der Boden bei Nacht um 4° bis 5° C.

¹ Diesesmal befand sich das Thermometer auf einem Hügel in gleicher Höhe mit dem am Thurme.

² Philos. Trans. LXXVIII. p. 108.

³ Vom Feuer §. 136. p. 168.

⁴ G. LVL. 89.

erkalte und daher die Wärme bis 50 F. Höhe zunehme. Auch von der südlichen Halbkugel ist eine Reihe von Versuchen bekannt, die zur Beantwortung der vorliegenden Frage zu Port Macquerie unter etwa 41° S. B. durch BRISBANE¹ angestellt wurden. Dieser hing zwei Thermometer auf, eins in 13 das andere in 65 engl. F. Höhe, so daß letzteres also 52 F. höher hing, als das erstere. Die Unterschiede waren für das obere in Centesimalgraden

	Sonnen- Aufgang	9 U. M.	Mittag	3 U. N.	Sonnen- untergang
Maxima . .	—7°,22	—13°,88	—10°,00	—6°,00	—5°,28
Minima . .	0,00	0,83	0,28	0,00	1,67
Mittel . . .	—3,33	—5,04	—4,19	—3,06	—1,95

Nur in drei Fällen unter 108 Beobachtungen im Juni stand also das obere Thermometer etwas höher als das untere und selbst die mittleren Unterschiede sind weit größer, als die auf der nördlichen Halbkugel erhaltenen. Leider fehlen die nächtlichen Unterschiede, um zu entscheiden, ob beide einander ausgleichen, wie auf jeden Fall wahrscheinlich ist.

65) Ein nicht eben bedeutender Beitrag zur Beantwortung der Frage über die Höhe des Beobachtungsthermometers über dem Boden kann aus den durch LAMARON² erhaltenen Resultaten entnommen werden, welcher am 27sten Aug. 1778 von Vormittag 6 Uhr an gleichzeitig 5 Thermometer beobachtete. Das eine derselben A hing in einem nach Norden gelegenen Zimmer, ein zweites B im Freien im Schatten, ein drittes C über einem freien Felde, ein viertes D war mit der Kugel in die Erde gesenkt und ein fünftes E war in einen Canal mit fließendem Wasser getaucht. Folgendes waren ihre gleichzeitigen Stände in Graden der achtzigtheiligen Scale:

¹ Edinb. Journal of Science N. XII. p. 248.

² Journal de Phys. T. LXVIII. p. 119.

Stunden	A	B	C	D	E
Von 6 bis 7	19°,6	17°,8	20°,5	17°,8	17°,7
— 8 — 2	20,9	22,1	26,2	20,6	18,8
— 2 — 8	21,7	22,2	24,1	22,0	19,8
— 8 — 2	18,6	14,6	14,0	18,2	16,9
— 2 — 7	16,4	11,3	10,3	15,6	15,3
Mittel	19,4	17,6	19,0	18,8	17,7

versuch also das Mittel aus den Beobachtungen in frei fließendem Wasser dem aus Beobachtungen im Freien erhaltenen bis zu einem verschwindenden Unterschied gleich kommt; man begreift jedoch leicht, daß das Wasser im Winter sich zu solchen Beobachtungen nicht eignet. Ungleich wichtiger ist das Resultat, welches aus meinen eigenen Beobachtungen hervorgeht. Die hierüber oben §. 40 mitgetheilte Tabelle ganzjähriger, mindestens einmal täglich gleichzeitig an verschiedenen Stunden des Tages angestellter Messungen giebt für ein 2 Fuß über dem Boden hängendes Thermometer im Mittel 8°,63 und für ein 28 Fuß hohes 8°,63 mit einer unbedeutenden Differenz von 0°,07, welche eine Folge davon seyn kann, daß das letztere Thermometer, 11 Zoll von der Wand des Hauses abstehend, einem unmerklichen Einflusse hiervon ausgesetzt seyn konnte. Man ersieht hieraus, daß die Höhe, zu welcher meistens die Thermometer aufgehängt zu seyn pflegen, die gewiß nur selten außerhalb der angegebenen Grenze liegt, keinen Einfluß auf die Genauigkeit der mittleren Resultate hat.

b) Einfluß der Höhe auf die Temperatur.

66) Da diese Aufgabe bereits untersucht worden ist¹, so wird es genügen, hier nur einige wesentliche Ergänzungen hinzuzufügen. Vor allen Dingen ist wichtig zu bemerken, daß unedels KAMTZ² die hierher gehörigen Thatsachen schärfer beobachtet und in größerem Umfange unter allgemeine Ausdrücke gebracht hat, als durch mich geschehn ist. Als eine beachtenswerthe Zugabe zu den bisher bekannten Angaben ist das

¹ Erde. Bd. III. S. 1008. Vergl. Art. Höhenmessung. Bd. V. S. 11.

² Lehrbuch der Meteorologie. Th. II. S. 127 ff.

Resultat zu betrachten, welches v. HOFMANN¹ aus vielen und genauen Beobachtungen am Rigi erhalten hat, wonach die Wärmeabnahme im Sommer sehr regelmässig 1° R. für 97 Toisen betrug, wogegen im Winter wegen des Einflusses der südlichen Winde keine genaue Bestimmung möglich war. Auch GURPIN² fand bei seinen Messungen auf dem Mont-Ventoux bei Avignon, daß der Höhen-Unterschied für 1° R. im Sommer 80 Toisen, im Winter 100 T. und in der Zwischenzeit 90 T. betrug. Nach dem Resultate, welches KUPFFER³ bei seiner Besteigung des Elbrus im Monat Juli erhielt, nimmt dort die Wärme bis zur Schneegrenze (10400 Par. F.) für 680 Fufs um 1° R. ab, über derselben aber bis zu 14800 F. gehören 630 F. für 1° R. Sehr abweichend von diesen und wohl von allen übrigen Bestimmungen ist die Gröfse, welche HENRY C. WATSON auf Schottlands Hochgebirgen auffand, wonach im Mittel für 1° R. nur 457 Par. F., also für 1° C. 365 Par. F. gehören. Sind gleich diese Messungen nicht absolut genau, so kann doch der bedeutende Unterschied nicht ganz als Beobachtungsfehler gelten, und wir müssen daher schliessen, daß in jenen Gegenden die Wärmeabnahme gröfser sey, als in andern⁴. Berücksichtigen wir den Umstand, daß die Beobachtungen im Sommer angestellt wurden, zu welcher Zeit die Wärmeabnahme schneller erfolgt, so stimmt das Resultat sehr genau mit einem andern überein, welches BERGHAUS⁵ mittheilt. Hiernach gehören für 1° R.

beim Ochsenkopf im Sommer	425 Fufs,	im Herbst	524 F.
auf der schwäb. Alp.	496	— — —	697 —
auf dem Brocken	—	—	708 —

Eine wichtige Bestimmung der Wärme-Abnahme bei wachsender Höhe geben die in den Jahren 1817 und 1818 während 15 Monaten täglich gleichzeitig angestellten Temperaturbeobachtungen zu Genf und auf dem Hospitium des St. Bern-

1 Verhandl. der allgemeinen Schweiz. Ges. für d. ges. Natur. 13te Jahresvers. Zürich 1828.

2 Ann. Chim. Phys. T. XLII. p. 429.

3 Ebd. p. 110.

4 Dieses läfst sich mit der dortigen gröfseren Bodenwärme, die nicht bis zu solchen Höhen reicht, recht gut vereinigen.

5 Deutschlands Höhen. 1834. Th. I. S. 240.

hard¹. Der Höhenunterschied beider Stationen beträgt 1075 Toisen oder 6450 Par. Fufs, der ganzjährige Unterschied der Temperatur aus den Beobachtungen bei Sonnenaufgang wurde $=8^{\circ},03$ und um 2 Uhr Nachmittags $=8^{\circ},33$ gefunden, im Mittel also $=8^{\circ},18$, wonach für 1° R. Wärmeabnahme 788,5 Par. F. Höhenunterschied gehören oder für 1° C. 630 Par. F., etwas mehr, als gewöhnlich gefunden worden ist, wahrscheinlich weil hierbei auch Winterbeobachtungen vorhanden sind, die eine geringere Wärmeverminderung geben.

67) Mit allen bisher erhaltenen Resultaten steht auf den ersten Anblick im offenbaren Widerspruche dasjenige, welches die durch PARRY und FISCHER in den hohen Polargegenden angestellten Versuche ergeben haben². Jene kühnen Reisenden befestigten ein Registerthermometer an einen Drachen und ließen diesen aufsteigen; zwei Gehülfen maßen parallaktisch die Höhe, welche im Maximum 379 engl. Fufs betrug, aber das Thermometer zeigte keinen Unterschied. Nach einigen vergeblichen Versuchen gelang einer vollständig, indem das Thermometer fast 15 Minuten oben blieb und ohne alle Erschütterung herabkam, aber die Indices zeigten nicht die geringste Differenz. Dr. YOUNG³ folgert hieraus, daß die Abnahme der Temperatur in den arktischen Regionen sehr gering seyn müsse und sich daher kein allgemeines Gesetz über die mit der Höhe abnehmende Wärme aufstellen lasse. Wie auffallend indess dieses Ergebnifs scheinen mag, so setzt es doch der Erklärung nicht ganz unüberwindliche Schwierigkeiten entgegen. Einmal gehört zu einer Erhebung von 379 engl. oder 355,5 Par. Fufs nur ungefähr $0^{\circ},5$ R. Wärmeverminderung und die letztere Gröfse wird im Winter, also bei größerer Kälte noch geringer; es war aber die Temperatur bei jenem Versuche -24° F. oder $-31^{\circ},2$ C., wonach also der zu messende Unterschied der Wärme wahrscheinlich $0^{\circ},25$ C. nicht wohl übersteigen konnte, welcher durch ein Registerthermometer schwerlich angegeben wird. Inzwischen verdient doch diese anscheinend wohlbegründete Thatsache bei den

¹ Biblioth. univ. T. X ff.

² Edinb. Journ. of Science. N. XII. p. 247.

³ Quarterly Journ. of Sc. N. XLII. p. 364.

theoretischen Bestimmungen über die Ursache der tellurischen Wärme beachtet zu werden,

68) Eine Folge der mit der Höhe abnehmenden Wärme und der geringeren täglichen und jährlichen Schwankungen ist die *Schneegrenze*, worüber bereits ausführlich gehandelt worden ist¹. Als Zusatz darf aber der wichtige Beitrag nicht übergangen werden, welchen wir den eifrigen Forschungen PERRLAND'S² verdanken. Dieser fand, daß die Schneegrenze in Oberperu nicht tiefer, als bis 16008 Par. Fufs herabging während sie in Quito, näher am Aequator, bis 14776 Par. F. herabsteigt. Bei seinem Uebergange über den Paß von Alas de Toledo im October fand er, daß auf dem Inchocajo, welcher den westlichen Cordilleren angehört, die untere Schneegrenze in 15792,5 F. Höhe lag. Bei den Himalaja-Gebirgen zeigt sich eine gleiche Anomalie wegen der sie begrenzenden ausgedehnten Hochebene, aber es ist merkwürdig, daß sie auch in Peru auf der südlichen Halbkugel angetroffen wird, da man sie bisher nur unter umgekehrten Verhältnissen auf der nördlichen kannte, daß nämlich ausgedehnte Gebirgsebenen die Schneegrenze nach derjenigen Seite hin, woher sonst die kälteren Winde zu wehen pflegen, höher hinaufrücken. Auf den Anden von Mexico unter 18° bis 19° N. B. hört bei 13206 Par. F. alle Vegetation auf, in Peru aber, unter gleicher südlicher Breite und auf der nämlichen Bergkette, reicht der Ackerbau, ja selbst Städte und Landgüter reichen so hoch hinauf und die meisten Einwohner dieser Gegend wohnen in Höhen, in denen auf der nördlichen Halbkugel alle Vegetation aufhört.

Für Norwegen, wo die Schneegrenze ausnehmend hoch liegt, geht sie nach HISINGER³ unter 63° N. B. bis 4950 Fufs herab. Eine größere Anzahl von Bestimmungen für jene Gegenden hat HÄGELSTAM⁴ mitgetheilt. Nach diesem geht sie am Nordcap unter 71° 30' N. B. bis 2252 Par. F. herab; von 70. bis 69sten Breitengrade beträgt ihre Höhe 3378 Fufs; von 68. bis 67sten Grade beträgt diese über den Küsten 3096 F.

1 S. Art. *Erde*. Bd. III. S. 1020.

2 Edinb. New Phil. Journ. N. XVI. p. 311.

3 Hertha. Th. IV. Zeitung S. 23.

4 Edinb. New Phil. Journ. N. X. p. 305.

auf den Bergen 3680 F. Vom 64. bis 63sten Breitengrade westlich der Gebirge (Fiallrygg) ist sie 4500 F. hoch, vom 63. bis 62sten Grade über dem Dovrefield 4973 Fufs. Unter dem 62. bis 61sten Grade auf dem Langfield befindet sie sich in 5076 Fufs Höhe und steigt unter dem 61. bis 60sten Grade auf dem Fillefield bis 5254 F. Höhe. Unter dem 60. bis 59sten Breitengrade endlich ist sie auf der Bergkette 5442, auf den Folgeforden aber nur 4691 F. hoch. In Schweden ist ihre Höhe etwas verschieden und beträgt unter dem 67sten Breitengrade 4128 F., unter dem 64. bis 63sten Breitengrade 4678 F., zwischen dem 61. und 60sten Breitengrade 5442 F. und unter dem 59sten Grade 5629 F.

Kämtz¹ bezweifelt, dafs die Schneegrenze unter dem 80sten Breitengrade die Erdoberfläche berühre, und glaubt, diese Linie müsse dem Pole noch näher liegen, wo nicht denselben erreichen. Es ist schwer, hierüber mit Bestimmtheit zu entscheiden, da die Schneegrenze nicht mit der mittleren Temperatur von 0° C. zusammenfällt, sondern unter dem Aequator schon bei einer etwas höheren beginnt, unter höheren Breiten aber eine um einige Grade niedrigere mittlere Wärme erfordert, weil sie hauptsächlich von der Intensität der Sommerwärme abhängt, die nicht mehr im Stande seyn darf, das gebildete Eis gänzlich aufzulösen. Wenn man berücksichtigt, in welchem Verhältnisse die Schneegrenze vom 60sten bis 70sten Breitengrade herabsinkt, so müfste sie hiernach allerdings unter 80° N. B. die Erdoberfläche berühren, allein es sind mehrere anderweitige Thatsachen zu berücksichtigen, wenn man diese Frage beantworten will. Kämtz hat die Aufgabe umfassend und gründlich untersucht, ohne jedoch zu einem überzeugenden Resultate zu gelangen, welches daher rührt, dafs zur Entscheidung nöthigen Elemente noch nicht genügend gesucht worden sind. Das von ihm aufgestellte Argument, dafs sich an einzelnen Stellen auf Spitzbergen noch Spuren von Vegetation finden und die dortigen Eismassen eher als Gletschern beizuzählen seyen, als dafs sie die Schneegrenze bezeichnen sollten, beweist wohl nicht genügend, dafs die Grenze des ewigen Schnees erst jenseit des 80sten Breitengrades den Boden berühre, denn dort befindet sich die

¹ Lehrbuch der Meteorol. Th. II. S. 174.
IX. Bd.

äußerste Grenze Spitzbergens, wo schwerlich noch Vegetation angetroffen wird, und außerdem werden auch an andern Stellen oberhalb der Schneegrenze unter gewissen günstigen Bedingungen ausnahmsweise einige Vegetabilien gefunden. Gewißheit die Linie anzugeben, wo an den verschiedenen Orten der Erde die Schneegrenze den Boden berührt oder das Sphäroid der Schneegrenze in das Erdsphäroid einschneidet, wird jedoch für jetzt noch niemand wagen.

69) Diese Aufgabe steht im genauesten Zusammenhange mit der Frage über den Einfluss, welchen die mit der Höhe zunehmende Kälte auf die *Vegetation* ausübt. Inzwischen ist diese Untersuchung rücksichtlich der darüber vorhandenen Thatsachen von so unermesslichem Umfange und greift so tief in das Gebiet der Pflanzenphysiologie ein, daß ich nur einige wenige Bemerkungen mittheilen kann. Im Allgemeinen wird angenommen, daß die durch die Höhe bedingte Kälte einen gleichen Einfluss auf die Vegetabilien ausübe, als unter höheren Breitengraden statt findende. Gegen diese Annahme an sich läßt sich nichts einwenden, sofern bestimmte Intensitäten der Wärme zum Gedeihen der verschiedenen Pflanzenarten unumgänglich erforderlich sind, inzwischen kommen doch für beide Verhältnisse noch andere Bedingungen in Betrachtung. Auf hohen Bergen ist die Luft dünner und die Sonnenstrahlen erzeugen in den festen Körpern, worauf sie fallen, eine größere Wärme, als dieses unter hohen Breiten in geringer Erhebung bei oft trübem Himmel geschehn würde. Allein der hieraus erwachsende Vortheil wird mehr als vollständig aufgehoben durch die starken Strömungen der kalten Luft, die auf zartere Gewächse selbst in geringen Höhen schon einen nachtheiligen Einfluss ausüben, gegen welchen nur durch umgebende Gegenstände geschützt werden.

Unter den Beobachtern, welche den Einfluss der Höhe auf die Vegetation vorzüglich beachtet haben, ist vorzüglich v. HUMBOLDT zu nennen¹. Vom Rio de Guayaquil am Chimborazo reicht

bis 2700 Fuß die Region der Palmen und Pisangs,
 — 9000 — — — — — der tropischen Eichen und
 — — — — — chonen,

1 Dessen Reisen. Uebers. Th. III. S. 80.

600 Fuß die Region der Escallonien und Zimmt-Wintera's,
 600 — — — der kräuterartigen Alpenpflanzen,
 600 — — — der Gräser und kryptogamischen Ge-
 wächse.

PÖRRER¹ reicht die Vegetationsgrenze am Popocatepetl 6933 Fals, die Grenze des Nadelholzes bis 12544 F. Bei
 co in Peru wächst Mais bis 2770 F., und an einigen
 1, wo er ringsum nicht mehr gedeiht, reicht er bis zu
 Höhe von 3232 F. Die größte bis jetzt bekannte Höhe,
 elcher man noch Gewächse gefunden hat², befindet sich
 r Himalaya-Gebirgskette, woselbst WERNER unweit des
 Kedarnoth in 14004 F. Höhe noch 8 F. hohe Pappeln.
 amarischen nebst Kornbau und Weideplätzen antraf und
 ad eine geruchlose Art Salbei sogar in 15952 F. Höhe
 KUNZ untersuchte auf Madeira die mit der Höhe ab-
 endende Vegetation; die Cactus reichten bis 630 F., der
 stock bis 2030 F. und der Wallnußbaum bis 2950 F.,
 wohin sich auch das Spartium erstreckte, während die
 len den Raum von 3920 bis 4080 F. inne hatten. Eine
 so ausführliche als gründliche Untersuchung über die Tem-
 perverhältnisse und die diesen angemessene Vegetation auf
 Pic du Midi hat RAMOND³ angestellt. Nach DE SAUS-
⁴ wird in den Alpen *silene acaulis* noch in 10680 F.
 angetroffen, *aretia helvetica* und *ranunculus glacialis*
 500 F. Höhe, obgleich die Schneegrenze daselbst bei
 nen Spitzen bis 8400 und bei Bergketten bis 7800 F.
 geht. Unter Anderen hat auch v. WILDEN⁵ die Höhen
 umt, welche die verschiedenen Gewächse in den Alpen
 hen. Hiernach gehn die Grenzen des Hochwaldes am
 -Rosa bis 7000 F. über der Meeresfläche, ebenso hoch
 aber in Savoyen, in Salzburg dagegen nur bis 5000 F.
 n Splügen bis 4400 F. Getreide wächst am Monte-Rosa
 er Südseite bis 5880 F. Höhe, gegen den Mont-Cervin
 is 5700 F., bei Aosta am großen Bernhard bis 4938 F.,
 gen dasselbe an der Nordseite am Monte-Rosa nur eine

Forriep Notizen Th. XXXI. S. 327.

Vergl. Art. *Erde*. Bd. III. S. 1030.

Mém. de l'Institut. T. VI. p. 81.

Biblioth. univ. T. XIV. p. 288.

Der Monte-Rosa u. s. w. Wien 1824.

Höhe von 4000 F., in Splügen von 3887 F., am Bernhard von 3903 F., bei Airolo von 3898 F. erreicht. Endlich wächst noch Wein an der Südseite des Monte-Rosa in Sessia bis 3093 F., an der Nordseite bis 2200 F. Höhe, am Bernhard bei Suazza bis 3026 F., bei Giornico bis 1698 F. und bei Splügen bis 1149 F.

Einen reichen Schatz von Thatsachen, wie bei allen seinen Forschungen, hat auch L. v. BUCH¹ über diejenigen Höhen mitgetheilt, welche die Vegetabilien namentlich auf den Alpen und den norwegischen Gebirgen erreichen. Vorzüglichste Beachtung verdient der Umstand, daß Baumarten, die in den Alpen größere Höhen erreichen, als andere, in Norwegen ein umgekehrtes Verhalten zeigen². So läßt die Fichte (*pinus silvestris*) in Lappland die Tanne (*pinus abies*) weit hinter sich, bleibt aber in der Schweiz bei 3000 Fufs zurück, indess die Tanne eine Höhe von 7000 F. erreicht. Folgende Tabelle giebt eine Uebersicht der Vegetationsgrenzen verschiedener Gewächse an beiden Orten.

Alpen von 45°,25 bis 46°,5		Norwegen unter 70° N. B.	
Weinbau . . .	2432 F.	Fichte . . .	730 F.
Nußbaum . . .	3564 —	Birke . . .	1483 —
Kirschbaum . .	4164 —	Heidelbeere .	1980 —
Buche . . .	4815 —	Salix myrsinites	2019 —
Tanne . . .	6420 —	Zwergbirke .	2676 —
Rhododendron	6840 —	Untere Schnee-	
Untere Schnee-		grenze .	3300 —
grenze .	8540 —		

Zur Vergleichung hiermit dienen die Bestimmungen von C. F. NAUMANN³, welcher in Norwegen unter 62° N. B. die Grenze der Fichten in 2754 F. und der Birke in 3285 F. Höhe setzt, die Schneegrenze am Schnoechättan aber in 5074 Par. F. Höhe. Die ausführlichsten Untersuchungen über die Höhen, bis zu denen die verschiedenen Vegetabilien sich auf

1 G. XLI. 1 ff. 46. Vergl. Reisen II. 133.

2 Ein ähnliches abnormes Verhalten hat auch A. ERMAN in Sibirien wahrgenommen. S. Dessen Reisen Th. II.

3 Beiträge zur Kenntniss Norwegens, II Bde. Leipz. 1824.

der skandinavischen Halbinsel erheben, hat WAHLBERG¹ festgestellt, wonach die Temperatur eines Ortes am sichersten aus dem Verhalten der sämtlichen, einer gewissen Tiefe unter der Schneegrenze zugehörigen Pflanzengattungen bestimmt werden kann. Nach ihm erhält die Fichte zuletzt ein verkrüppeltes Ansehn, reicht aber in dieser Gestalt nicht weiter, als 3200 Fufs unter der Schneegrenze. Mit ihr zugleich *Myrica cinnamomia* Ehrh., *oenvallaria bifolia* und andere auf. Die Kiefer im verkrüppelten Zustande mit niedrigen Stämme und dicken breiten Zweigen reicht bis 3000 Fufs. Die Heidelbeere reift in dieser Höhe nicht mehr, auch gibt es dort keine Art der Cerealien, wohl aber können Kartoffeln und Rüben bis 2600 Fufs unter der Schneegrenze noch in geringem Ertrage gebaut werden. Birken erreichen eine Höhe von 2000 Fufs unter der Schneegrenze, als letzte, so wenig Kälte widerstehende Holzart, jedoch nur in verkrüppelten Zustande und etwa von Mannshöhe. Schon früher kommen *Myrica aucuparia*, zuletzt unfruchtbar, *Erica vulgaris*, *Erica arctica sterilis*, *Aconitum lycoctonum* u. a. auf, der Alpenröschen reicht bis in diese Region und damit hören die Alpenpflanzen auf. Höher hinauf findet man, jedoch blofs an Wasserläufen und Bächen, *Salix glauca* und zerstreute Büsche von *Salix hastata*, die Moltebeere reift dort und an sonnigen Stellen wächst *Veronica alpina*; *Viola biflora* und andere Species dieser Gattungen gedeihen in dieser Höhe von 1400 Fufs unter der Schneegrenze, wohin die Schneekoppe reicht. In gröfseren Höhen gedeiht kein Strauch, denn *Salix lanata* wird im Wasser blofs eine Elle hoch, *Betula nana* kriecht an der Erde, aber die Rauschbeere (*Empetrum nigrum*) gedeiht von jeder Gegend in dieser Höhe von 800 Fufs unter der Schneegrenze, bis wohin auch die Lappen mit ihren Zelten kommen. Noch höher, bis 100 F. unter der Schneegrenze, bleiben die Flecke stets von Schnee bedeckt, doch wachsen an einigen Stellen *Gentiana tenella* und *nivalis* nebst *Campanula uniflora*, an schattigen *Pedicularis hirsuta* und *flammea*. Bis an die Schneegrenze selbst reichen die an einigen

¹ Flora lapponica. Berol. 1812. Bericht über Messungen u. Beobachtungen zur Bestimmung der Höhe und Temperatur d. lappländischen Alpen. Uebers. von HAUSMANN. Gött. 1812. 4.

sonnigen Stellen wachsenden *saxifraga*, *ranunculus glacialis*, *iuncus curvatus* und *silene acaulis* und die Region gleicht dem Klima von Spitzbergen an der Küste unter 80° N. B. und von Novaja Semlia. Einzelne Pflanzen von *ranunculus glacialis* übersteigen sogar die Schneegrenze um 500 Fuß und wachsen daselbst in schneefreien Felsensprünge. Ueber diese Höhe hinaus wird der Schnee selten fencht, an Felsenwänden wachsen einige *lichenes*, namentlich *umbilicati*, und die Schneeammer ist das einzige lebende Geschöpf in diesen Regionen, das sich bis 2000 Fuß über die Schneegrenze erhebt, womit dann zugleich alles Leben und jede Vegetation aufhört.

Eine vollständige Aufzählung aller Pflanzenspecies, welche auf Schottlands Hochgebirgen den verschiedenen Höhen von 4000 bis 3000 engl. Fuß, dann von 3000 bis 2000 F., endlich von 2000 bis 1000 F. und geringerer Höhe angehören, hat WATSON¹ mitgetheilt, und ebenso besitzen wir eine Zusammenstellung derjenigen, die auf den Faröer Inseln unter 61° 26' bis 62° 25' N. B. bis zu Höhen von 3000 engl. F. wachsen, von TARVELYAN², beide sind aber für eine kurze Uebersicht zu ausführlich und vorzugsweise nur für den Botaniker interessant.

70) Wenn man neben der Temperatur der Luft zugleich die des Bodens berücksichtigt, welche oben (Abth. B. d.) untersucht wurde, so kommt die durch G. BISCHOF³ aufgeworfene und untersuchte Frage in Betrachtung, ob beide mit der Höhe auf gleiche Weise abnehmen. Die Thatsachen zu dieser Bestimmung hat BOUSSINGAULT⁴ geliefert, welcher in der tropischen Zone zwischen 11° N. B. und 5° S. B. die Bodentemperatur in verschiedenen Höhen maß. BISCHOF hat 128 dieser Messungen zusammengestellt und findet hiernach, indem er die ganze Höhe von der Meeresfläche bis zu dem 16805 F. hohen Gletscher des Antisana in 4 Theile theilt, wonach also 32 Messungen auf jeden Theil kommen, die der Wärmehöhe von 1° R. zugehörigen Höhen:

1 Edinburgh New Phil. Joura. N. XXVIII. p. 817.

2 Ebend. N. XXXV. p. 154.

3 Poggendorff Ann. XXXV. 211.

4 Ann. Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.

Höhen über der Meeres- fläche	Temperaturabnahme von 1° R.
0 Fufs bis 2262 Fufs	609 Fufs
2318 — — 5260 —	671 —
5297 — — 8129 —	698 —
8160 — — 16805 —	670 —
0 — — 16805	Mittel 677 —

Die mittlere Bestimmung übertrifft die durch AL. VON HUMBOLDT für die Temperaturabnahme der Luft unter den Tropen gefundene um 23 Fufs, was wohl daraus erklärlich wird, daß die Wärme bei isolirten steilen Bergen schneller abnimmt, als bei großen Bergmassen, und ausserdem mag die Temperaturabnahme der Luft immerhin etwas anders seyn als die des Bodens. Gegen ein ähnliches Resultat, welches FORCHHAMMER¹ aus seinen Messungen der Quelltemperatur auf den Färöer Inseln entnommen hat, wonach sich bei den Quellen im Ganzen eine gleiche regelmässige Wärmeabnahme in zunehmenden Höhen findet, als bei der Luft, wendet BISCHOF mit Grunde ein, daß die Angaben der Quellen unsicher sind und daß nicht genau bestimmt ist, welches Fufsmafs anzunehmen sey, wenn auf 1° R. Temperaturabnahme 643 Fufs Höhenunterschied gerechnet wird. Endlich ist noch zu bemerken, daß BISCHOF nach seiner oben §. 54. angegebenen Voraussetzung, daß die Bodentemperatur von der Lufttemperatur nicht verschieden sey, die Messungen der Wärme vermittelt bis 4 Fufs Tiefe eingesenkter Flaschen zur Ermittlung der mit zunehmender Höhe abnehmenden Temperatur in Vorschlag gebracht habe. Durch Anwendung dieser Methode erhielt er aus einjährigen Messungen zu Bonn und auf der Löwenburg für 683 Fufs 1° R. Wärmeabnahme. Setzt man hierfür 660 Par. Fufs, so kommt diese Bestimmung der durch BOUSSINGAULT unter den Tropen gefundenen sehr nahe.

c) Mittlere tägliche Temperatur.

Insofern die Erwärmung der Luft in geringer Höhe über der Erde bei weitem dem grössten Theile nach vom Ein-

¹ KAESTER Archiv für Mineralogie u. s. w. Th. II. S. 199.

flusse der Sonnenstrahlen abhängt, welche theils in der Luft selbst, theils im Boden Wärme erzeugen, muß nothwendig die Temperatur bei der Anwesenheit der Sonne über dem Horizonte eine andere seyn, als nach dem Untergange derselben. Es ist daher allgemein bekannt, daß die tägliche Wärme vom Sonnenaufgange an steigt, im Laufe des Tages ein Maximum erreicht, dann wieder sinkt, bis sie nach erreichtem Minimum während der Nacht den nämlichen Gang abermals beginnt. Es kann also hier nur der Zweck seyn, das Gesetz dieses täglichen Wechsels und die verschiedenen Modificationen desselben näher zu untersuchen¹.

71) Es giebt eine zahllose Menge von Beobachtungen, die zur Ausmittlung des täglichen Ganges des Thermometers angestellt wurden. Unter die beachtenswerthen gehören die bereits erwähnten von PICTET², wonach der kälteste Augenblick unmittelbar vor dem Aufgange der Sonne fiel, dann ein Steigen des Thermometers eintrat, bis gegen drei Uhr Nachmittags das Maximum erreicht wurde. LAMBERT³ hat die Aufgabe theoretisch untersucht und 5 Tage nach einander für diesen Zweck Beobachtungen zu Chur angestellt. Das Maximum der täglichen Temperatur setzt er in den längsten Tagen auf 3 Uhr Nachmittags, bei abnehmender Taglänge rückt dasselbe dem Mittage näher und fällt bei 8 Stunden langen Tagen auf 2 Uhr Nachmittags, bei 12 Stunden langen auf 2,5 Uhr. Zu den Messungen der Thermometer-Änderungen wählte er indess nur ganz heitere Tage, weil Wind und Wolken den zunächst zu untersuchenden Einfluß der Sonnenstrahlen stören. In der Zeit vom 13ten bis 17ten Juli fiel zu Chur das Maximum am 1sten auf 3,5 Uhr, am 2ten auf 3 Uhr, am 3ten auf 3 Uhr, am 4ten und 5ten gleichfalls auf 3 Uhr, lag jedoch nach Vergleichung der angrenzenden Thermometerstände allezeit jenseit dieser Stunde, so daß

1 Kämtz Meteor. I. S. 62. hat versucht, den täglichen Gang der Temperatur als eine Function der Sonnenhöhe durch einen analytischen Ausdruck zu bezeichnen, allein dieser kann sich nicht zugleich auf die Nacht erstrecken und directe Beobachtungen bleiben stets das sicherste Mittel.

2 Versuch über das Feuer. §. 134. S. 165.

3 Pyrometrie, Berl. 1779. 4. S. 322.

man im Mittel füglich 3,25 Uhr annehmen könnte. Die frühesten wichtigsten Beobachtungen zur Ausmittlung des täglichen Ganges der Wärme sind die von CHIMINELLO¹ in den Jahren 1778, 1779 und 1780 angestellten, im Sommer von 4 Uhr Morgens bis 11 Uhr Abends und abwechselnd um 12, 1, 2 und 3 Uhr Nachts, im Winter von 7 Uhr Morgens bis 10 Uhr Abends und abwechselnd in den zwischenliegenden Stunden. SCHOUW² hat diese interpolirt und übersichtlich zusammengestellt, wonach das Minimum im Januar und Februar auf 7^h, im März auf 6^h, im April auf 5^h, im Mai, Juni und Juli auf 4^h, im August zwischen 4 und 5^h, im September und October auf 5^h, im November und December wieder auf 7^h Morgens fällt, das Maximum aber im Januar nach 2^h, im Februar, März und April auf 3^h, im Mai auf 2^h,5, im Juni und Juli auf 2^h, im August, September und October zwischen 2^h und 3^h, im November und December auf 2^h Nachmittags. Von geringerem Umfange, aber von sehr grossem Werthe wegen ihrer seltenen Genauigkeit, sind die von NEUBER zu Apersode vom Juni 1822 bis Juni 1823 und ebenso für 1824 bis 1825 mit wenigen Ausnahmen alle zwei Stunden von Morgens 7 bis Abends 11 Uhr und ausserdem Mittags 12 Uhr angestellten täglichen 10 Beobachtungen. Aus ihrer Zusammenstellung durch SCHOUW³ geht hervor, daß das Maximum auf 1 Uhr fällt, jedoch von dem Stande um 3 Uhr nur wenig abweicht, was, mit CHIMINELLO's Resultaten verglichen, wahrscheinlich auf einen Einfluß der nahen See deutet, welche nicht so, wie die Erde, durch längere Einwirkung der Sonnenstrahlen erst später den höchsten Grad der Temperatur erhält, vorzüglich aber die täglichen Schwankungen der Temperatur bedeutend vermindert. Von 7^h Morgens bis 9^h steigt das Thermometer schneller und fast auf gleiche Weise von da bis 11^h, dann merklich langsamer, bis zum Maximum, bei welchem, um 1^h gesetzt, ein Stillstand ein-

¹ Saggi scientifici di Padova. Pad. 1786. 4. T. I. p. 196. 208. Toaldo Saggio meteorologico sulla vera influenza degli astri. Ediz. sec. Pad. 1781. p. 11.

² Pflanzengeographie 8. 67—72. Vergl. Kämtz Meteorol. Th. I. 3. 64.

³ Collectanea meteorologica sub ausp. Soc. sc. danicae edita. Haec. I. Hafn. 1829. 4. p. 196.

tritt, worauf das Thermometer etwas sinkt, bis 5 Uhr, dann wieder schneller bis 9 und langsamer bis 11 Uhr Abends.

72) Bei weitem vom größten Umfange sind die Beobachtungen, deren Anstellung BARWATER zuerst in den Jahren 1824 und 1825 veranstaltete¹, zunächst um diejenigen zwei Stunden aufzufinden, in welche die tägliche mittlere Temperatur fällt. Sie wurden von den Wache haltenden Offizieren auf Forth Leith stündlich an einem Thermometer gemacht, welches 25 Fuß über der Oberfläche des Meeres und 20 Yards von der Küste entfernt aufgehängt war, auf welche daher die Nähe der See nothwendig einen Einfluß ausüben mußte. Hiernach fiel im Mittel das Minimum im Jahre 1824 im Januar auf 5 Uhr, im Februar auf 8 Uhr, im März auf 8 Uhr, im April auf 5 Uhr, im Mai und Juni auf 4,5 Uhr, im August, September und October auf 4 Uhr, im November und December auf 5 Uhr Morgens. Im Jahre 1825 fiel dasselbe im Januar und Februar auf 6 Uhr, im März und April auf 5 Uhr, im Mai, Juni und Juli auf 4 Uhr, im August, September, October, November und December auf 5 Uhr Morgens. Nach den Ergebnissen im Jahre 1824 fällt das Minimum zwischen 4 bis 5 Uhr Morgens, die Wärme wächst dann regelmäßig bis 3 Uhr Nachmittags, von wo an sie bis zum Minimum am nächsten Tage wieder abnimmt, so daß das Steigen 9^h 40', das Sinken 14^h 20' dauert. Trennt man Sommer und Winter von einander, die 6 Monate des ersteren mit April anfangend, so fällt das Minimum im Sommer auf 4^h Morgens, das Maximum auf 3^h Nachmittags, im Winter dagegen fällt ersteres auf 6^h Morgens, letzteres auf 2^h Nachmittags.

73) QUETELET hat zu Brüssel auf Veranlassung der durch HERSCHEL in Anregung gebrachten correspondirenden Beobachtungen an einzelnen Tagen den Stand des Thermometers stündlich aufgezeichnet, allein auf diese Weise erhält man nicht selten sehr bedeutende Anomalieen. So fiel am 22. Juni 1835 das Maximum der Temperatur zwischen 3 und 4 Uhr, das Minimum am 23. schon um 1 Uhr Morgens, das Maximum an diesem Tage aber um 10 Uhr Morgens, was eine Folge des einfallenden Regens war². Am 21. Sept. dagegen

¹ Edinb. Journ. of Science. N. IX. p. 18.

² Bulletins de l'Acad. Roy. des Sc. et belles Lett. de Bruxelles 1825. T. II. p. 234. 327. T. III. p. 5. 104. 233.

fiel das Maximum auf 3^h Nachmittags, das folgende Minimum auf 6^h Morgens und dann wieder das Maximum am 22. zwischen 2 und 3 Uhr. Am 21. Dec. fiel das Maximum schon auf 1^h Nachmittags, dann folgte das Minimum um 12 Uhr Nachts und am 22. das Maximum wieder genau um 3^h Nachmittags. Am 21. März 1836 fiel das Maximum auf 3^h Nachmittags, dann das Minimum auf 5^h Morgens und abermals das Maximum zwischen 3 und 4 Uhr Nachmittags. Endlich am 21. Juni desselben Jahres fiel das Maximum auf 2 Uhr Nachmittags, das Minimum schon auf 8^h Abends und am 22. wieder das Maximum zwischen 4 und 5 Uhr Nachmittags. Man sieht hieraus, daß zwar allerdings die durch Schouw¹ aus der Zusammenstellung der Beobachtungen von Padua, Leith und Apenrade abgeleiteten Regeln existiren, wonach der kälteste Punct um 5 Uhr Morgens, der wärmste zu Leith um 3^h, zu Padua um 2^h Nachmittags eintritt, das Thermometer am stärksten gleich nach dem Minimum steigt, nach dem Maximum fällt, das Steigen endlich 9 bis 10 Stunden, das Fallen aber 14 bis 15 Stunden dauert, daß aber in jedem einzelnen Falle die wirkliche Temperatur sich sehr weit von diesem allgemeinen Mittel entfernt. So fiel zu Brüssel² nach Beobachtungen, die in den Jahren 1834, 1835 und 1836 an einem an der Nordseite im Schatten 15 Fuß über dem Boden aufgehängten Thermometer gemacht wurden, das Maximum im Mittel auf 1^h 25'. Bei drei andern Thermometern, welche im März, Juni, September, October, November und December mit Ausnahme der regnerischen Tage beobachtet wurden, fiel das Maximum bei dem ersten, dessen Kugel den von der Sonne beschienenen Erdboden berührte, auf 0^h 39', bei dem zweiten, dessen Kugel zur Hälfte eingescharrt war, auf 0^h 53' und bei einem dritten, dessen Kugel sich unmittelbar unter dem Boden befand, auf 0^h 53'.

74) Diese sämtlichen Beobachtungen sind unter mittleren und höheren Breiten angestellt worden, aus niederen dagegen fehlen dieselben, und es sind mir bloß diejenigen bekannt, wel-

¹ Beiträge zur vergleichenden Klimatologie. 1. Hft. Collectan. meteor. Fasc. I. Edinb. Philos. Journ. N. IX. p. 186.

² Mémoire sur les Variations diurne et annuelle de la Température ect. Par QUEZELT. Brax. 1837. p. 18.

che v. HONNER und LANGSDORFF vom. 16. Aug. bis 8. Mai und vom 19. Mai bis 25. Juni angestellt haben¹. Hiernach fällt im Mittel das Maximum auf 1^h Nachmittags und das Minimum auf 5^h Morgens. Das Maximum der täglichen Wärme scheint also unter höheren Breiten hauptsächlich in den Sommermonaten später, als unter niederen einzutreffen, übereinstimmend mit v. LINDENAU's² theoretischen Untersuchungen und KIRWAN's³ allgemeiner Regel, wonach das Maximum zwischen 60° und 45° N. B. um 2,5 Uhr, zwischen 45° und 35° um 2 Uhr, zwischen 35° und 25° um 1,5 Uhr und zwischen 25° bis 0° N. B. um 1 Uhr fällt. Auch JOHN DAVY⁴ giebt 12 Uhr als die Zeit des Maximums an, allein dieses war auf der See, statt daß v. HUMBOLDT⁵ unter 2° 10' N. B. dieses auf 2 Uhr setzt. Der Einfluss des Meeres und der Seewinde zeigt sich in dieser Beziehung noch stärker auf manchen Inseln und Meeresküsten, denn nach TRIBAUT DE CHATVAILLON⁶ ist die Zeit des Maximums der täglichen Wärme unter niederen Breiten 1 Uhr, nie später als 1,5 Uhr, zuweilen schon zwischen 11 bis 12 Uhr, und nach LE GENTIL⁷ auf Pondichery sogar zwischen 9 bis 11 Uhr; welches nach FALAS⁸ auch zu Tunis bei Nord- und Nordostwinden statt findet.

Ueber das Verhalten der täglichen Wärme unter hohen Breiten ist BARN⁹ durch Zusammenstellung der später zu erwähnenden Beobachtungen zu Jemtland, Enontekis, Boothia und auf Novaja Semlia zu einigen interessanten Resultaten gelangt. Nach seiner Ansicht fällt die größte tägliche Wärme unter hohen Breiten zwar gleichfalls auf verschiedene Stunden, tritt aber im Ganzen früher ein, als unter niederen Breiten. Auf Novaja Semlia unter 73° N. B. an der westlichen Küste ist vom März bis September die Wärme um 12 Uhr Mittags

1 V. KAUSCHSTEIN Reise. Th. III. Anh.

2 v. Zach Monatl. Correspondenz Th. XV. S. 51.

3 Physisch-chem. Schriften von v. CARLL. Berl. 1783. Th. III. S. 140. nach KÄMTZ Met. I. 85.

4 G. LXVI. 117.

5 Journ. de Phys. T. LXVI. p. 425.

6 Voyage à la Martinique. 1763.

7 Voyage T. I. p. 484. Nach KÄMTZ a. a. O.

8 Poggendorff XIV. 626.

9 Bulletin scientifique publié par l'Académie impériale des Sciences de St. Petersburg. T. II. N. 19.

beträchtlich größer, als um 2 Uhr, unter 71° an der Ostküste ist die Wärme vom April bis October um 2 Uhr höher als um 12 Uhr, die höchste fällt aber vor 2 Uhr und liegt im Februar und März dem Mittage sehr nahe. Ebenso berichtet v. WRANGEL, daß an der Nordküste Sibiriens die höchste Wärme nahe in die Zeit des Mittags fällt. Auch zu Boothia fällt das Maximum der täglichen Temperatur vor 2 Uhr, bloß im Juli auf diese Stunde oder etwas nach derselben. Sehr auffallend sind die Anomalieen, welche sich auf Novaja Semlja während der Wintermonate in dieser Beziehung zeigten, und zwar mit einer solchen Regelmäßigkeit, daß sie nicht auf Zufälligkeiten beruhen können. Dort fiel an der Westküste im November das Maximum auf 6 Uhr Nachmittags, im December nach 10 Uhr Abends, im Januar zwischen Mitternacht und 2 Uhr Morgens, und im Februar zwar nach Mittag, aber dennoch war eine Erwärmung nach Mitternacht wahrnehmbar. Die Uebersicht aller genannten Beobachtungen, insbesondere der zu Boothia angestellten, führt indess dennoch zu dem Resultate, daß im hohen Norden das Minimum der täglichen Temperatur bald nach Mitternacht fällt¹ und die beginnende Dämmerung einen abkühlenden Einfluß haben muß. Auf Novaja Semlja unter 71° N. B. fällt das Minimum im November und Januar ungefähr auf 8 Uhr Morgens, unter 73° etwas später, etwa um 10 Uhr, und zu Boothia in den genannten Monaten gleichfalls auf 8 bis 9 Uhr Morgens. Uebrigens haben nicht bloß die Breitengrade, sondern auch andere Oertlichkeiten einen merklichen Einfluß auf den täglichen Gang der Temperatur. So erzählt ROYLE², daß auf den Bergen Indiens das Thermometer von Sonnenaufgang bis 10^h Morgens steigt, dann aber wegen des scharfen Windes stationär bleibt und bei Nacht sinkt.

75) Beim täglichen Gange der Wärme verdient noch ein Umstand bemerkt zu werden, welcher zwar sehr bekannt, aber noch keineswegs genügend erklärt ist. Hauptsächlich beim Aufgange der Sonne, unmittelbar vor demselben oder während desselben,

1 Der anscheinende Widerspruch beider Sätze verschwindet, wenn man die höchst unbedeutende tägliche Oscillation der Wärme in den Wintermonaten berücksichtigt.

2 Biblioth. univ. 1834. p. 4. Ans Journ. of Asiat. Soc. Calcutta 1832. Mars.

weit seltener im Anfange ihrer Erhebung über den Horizont empfindet man eine auffallende Kälte, in weit geringeren Grade beim Untergange der Sonne oder unmittelbar nach demselben. Schwerlich wird man die Richtigkeit der Thatsache in Abrede stellen, da viele Tausende von Zeugen, welche dieses Phänomen beachtet haben, die Bestätigung derselben gern übernehmen würden und das oben erwähnte, durch BASS gefundene Resultat, wonach die Dämmerung abkühlend wirkt, sehr zur Bestätigung dient. Die Nerven der Menschen scheinen empfindlicher für diese kurzdauernde Entziehung der Wärme zu seyn, als die Thermometer, obwohl auch die letzteren die Sache bestätigen, wie dieses namentlich aus PICTET's¹ erwähnten Beobachtungen hervorgeht, welcher den kältesten Augenblick unmittelbar vor dem Aufgange der Sonne wahrnahm, statt daß MILLS² ihn eine halbe Stunde vorher setzt. Nach meinen eigenen vielfachen Erfahrungen ist die erste Zeitbestimmung in der Regel die richtigere, daß nämlich die empfindliche Kälte unmittelbar vor Sonnenaufgang und nach ihrem Untergange eintritt, doch wird sie beim Aufgange zuweilen schon einige, bis dreißig Minuten früher empfunden. PICTET findet die Ursache des Phänomens darin, daß die von der Erde am Tage aufgenommene oder beim Aufgange neu in ihr erregte Wärme an der Oberfläche den Proceß der Verdampfung einleitet, wozu dann die über ihr ruhende Luftschicht einen Theil ihrer Wärme hergibt. Auch v. HUMBOLDT³ leitet die Erscheinung von der Verdunstung ab, die er jedoch ungleich angemessener den zuerst auffallenden Sonnenstrahlen zuschreibt, wogegen jedoch KÄMTZ einwendet, daß die unausgesetzt statt findende Verdunstung schwerlich im Augenblicke des Sonnenaufganges bedeutend vermehrt werden könne. Am wichtigsten scheint mir der Umstand zu seyn, daß die kurze Temperaturverminderung nicht bloß vor Sonnenaufgang, sondern auch nach Sonnenuntergang statt findet und jede Erklärung beiden Erscheinungen gleichmäfsig angepaßt seyn muß. Dieses ist allerdings mehr der Fall bei der durch J. T. MAYER⁴ gegebenen Erklärung, welcher

1 Vom Feuer. §. 184. S. 165. u. 170.

2 Philoa. Trans. 1758. p. 526.

3 Voyage. T. XI. p. 17. T. VI. p. 80. aus KÄMTZ Meteorol. Th. I. S. 33.

4 Lehrbuch d. phys. Astronomie. S. 164.

ie größere Expansion der oberen Luftschichten durch die auf sie fallenden Sonnenstrahlen und ihre hierdurch vermehrte Wärmecapacität als die wirkende Ursache betrachtet, was mit VAHLENBERG's¹ Ansicht übereinstimmt. Nach KÄMTZ liegt die Ursache in einer vermehrten Strahlung, bewirkt durch die in den oberen Luftschichten hervorgebrachte stärkere Auflösung der Dunstbläschen. Obgleich diese Erklärung zunächst nur auf die Morgenkälte paßt, so muß sie doch als plausibel gelten, sobald man einmal eine Wärmestrahlung dieser Art annimmt².

CHIMINELLO hat seine Beobachtungen hauptsächlich in der Absicht angestellt, um aus dem regelmäßigen Gange der Temperatur diejenigen Stunden aufzufinden, die sich von den Extremen auf gleiche Weise entfernen, also die mittlere Wärme eines ganzen Tages angeben, und ebendieser Zweck lag auch bei den durch BARWEN veranlaßten Beobachtungen zum Grunde. Indem nämlich die Temperatur in den verschiedenen Stunden des Tags bedeutend wechselt, so kann jede einzelne Beobachtung nur die gerade zu der Zeit statt findende angeben, die jedoch für eine andere nicht paßt. Bei näherem Nachdenken³ ergibt sich bald, daß eigentlich jeder Wechsel und die Dauer einer gemessenen Temperatur aufgezeichnet, also die Summe der an einem Tage statt findenden Wärme gemessen und auf die gegebene Zeit vertheilt werden müßte³. Hierzu würde jedoch eine unausgesetzte Dauer des Beobachtens erforderlich seyn, ein Aufwand, welcher die Unmöglichkeit der Ausführung deutlich hervortreten läßt. Ungleich leichter wäre es daher, wenn man den Gang der täglichen Temperatur als eine Function der Erwärmung durch die Sonnenstrahlen betrachten und die Curve der täglichen Wärme auf diese Weise theoretisch bestimmen könnte. KÄMTZ erwähnt die wichtigsten hierüber vorhandenen Arbei-

1 De vegetatione et climate in Helvetia septent. p. LXXXVI.

2 Vergl. Art. Wärme.

3 Die Beobachtungen, welche ROSS auf Boothia durch seine unbefähigten Begleiter anstellen ließ, sind im Appendix seiner Reisebeschreibung so aufgezeichnet, daß die Thermometergrade den Zähler und die Dauer in Stunden den Nenner eines Bruches bilden.

ten von HALLEY¹, KÄSTNER², L. EULER³, TAALLES⁴ u. E. SCHMIDT⁵, die auf sehr verwickelte Rechnungen führen ohne ein den Forderungen völlig genügendes Resultat zu liefern. Beobachtungen bleiben daher das einzige Mittel, um den Gang der täglichen Temperatur anzufinden. Verlangt man hierbei aber völlige Genauigkeit, so müßte jede Aenderung des Thermometers mit Rücksicht auf die Zeitdauer zwischen den Aenderungen aufgezeichnet werden. Würden dann so gefundenen Zeiten auf eine Abseissenlinie, deren Länge als Einheit die Tageslänge ausdrückte, aufgetragen und auf die so gegebenen Punkte die Temperaturen als Ordinaten gefällt, so gäbe eine Curve durch die Endpunkte der letzteren die Curve der täglichen Temperatur. Wirkliche Beobachtungen zeigen jedoch bald, daß selbst während der Dauer weniger Stunden häufig Unregelmäßigkeiten vorkommen und daß nur durch Vereinigung mehrtägiger Messungen eine den wahren mittleren täglichen Gang der Temperatur annähernd darstellende Curve erhalten werde⁶.

76) Allein auch diese Methode ist allzu mühsam, als sie ausführbar seyn sollte, und man nimmt daher mit gutem Grunde an, daß stündliche Beobachtungen, viele Tage hindurch fortgesetzt, den wahren Gang der Temperatur ausdrücken, wonach dann das Mittel aus allen diesen für die wahre mittlere Temperatur gelten kann. Selbst aber fortgesetzte stündliche Beobachtungen sind wegen der beschwerlichen Nachtwachen eine große Seltenheit und wir haben längere Zeit fortgesetzte nur die angegebenen zweijährigen zu Leith und die gleichfalls genannten zu Boothia angestrichen, denn selbst die von Padua sind für die Nachtstunden größtentheils interpolirt. Unter der Voraussetzung eines ganzen regelmäßigen Ganges der Temperatur ist eine solche Interpolation allerdings statthaft. Hierfür könnte man die eben genannte Methode der rechtwinkligen Coordinaten anwenden, weil jedoch die Größen nach 24 Stunden periodisch

1 Philosoph. Trans. for 1693. p. 878.

2 Hamburgisches Magazin Th. II. S. 426.

3 Comment. Petrop. T. XI. p. 82.

4 Abhandl. d. Berliner Akad. d. Wiss. 1818 u. 19. S. 57.

5 Mathemat. u. phys. Geographie. Th. II. S. 354. §. 235.

6 Vergl. Kämtz Meteorologie Th. I. S. 60.

entstehen, so bedient man sich lieber der Polarcoordinaten, indem man die Zeiten durch Winkel des Kreises und die ihnen dieser Winkel zugehörige Temperatur als den ihm correspondirenden Radius Vector betrachtet, wobei jedoch erforderlich ist, daß die Zeiteintheilung in den 360 Graden des Kreises aufgehe. E. SCHMIDT¹ hat diese Methode ausführlich erläutert. Heißt hiernach φ der Winkel, r der Radius Vector, so ist allgemein

$$r = a + b \cos. \varphi + c \sin. \varphi + d \cos. 2\varphi + \dots,$$

wo es sich so viele unbestimmte Coefficienten befinden, als Beobachtungen gegeben sind. Hätte man z. B. 4 Beobachtungen, so würden diese den Winkeln 0° , 90° , 180° , 270° zugehören und es wäre

$$r = a + b \cos. \varphi + c \sin. \varphi + d \cos. 2\varphi.$$

Die aus den Beobachtungen erhaltenen, den Winkeln zugehörigen Werthe für r seyen dann A , B , C , D , so hat man

$$A = a + b + d, \quad B = a + c - d,$$

$$C = a - b + d, \quad D = a - c - d,$$

woraus man erhält

$$a = \frac{A + B + C + D}{4},$$

$$b = \frac{A - C}{2},$$

$$c = \frac{B - D}{2},$$

$$d = \frac{A - B + C - D}{4}.$$

Bei einer größeren Zahl von Coefficienten, z. B. die den zwölf Monaten bei periodischer jährlicher Wiederkehr oder den 24 Stunden des Tags zugehörigen Beobachtungen, wird dieses Verfahren ausnehmend verwickelt, und man bedient sich daher jetzt allgemein derjenigen Formel, die durch BESSEL, BOUVARD², ALLSTRÖM, DOVE und insbesondere durch KÄMTZ für die obliegende und ähnliche Aufgaben in Anwendung gebracht worden ist³.

¹ Mathematische und physische Geographie Th. II. S. 279.

² Mém. de l'Acad. des Sciences de l'Institut. T. VII. p. 300.

³ Sie ist im Art. *Meteorologie*. Bd. VI. S. 1875 für stündliche Barometerbeobachtungen bereits erläutert worden, und da für stündliche

77) Als Grundlage aller unserer Bestimmungen über täglichen Gang der Wärme dienen bis jetzt noch die d. CHIMINELLO zu Padua angestellten und die durch BREW zu Leith veranstalteten Beobachtungen. Die ersteren SCHOUW¹ durch Interpolation für die einzelnen Monate Jahrszeiten und für das ganze Jahr berechnet mitget. KÄMTZ² aber nach der angegebenen Formel für die einzelnen Monate abermals berechnet und in einer Tabelle zusammengestellt, die ich hier wiedergebe. Zur Bestimmung des täglichen Ganges der Temperatur ist aber neuerdings noch höchst schätzbarer Beitrag durch die Beobachtungen hinzukommen, welche Capitain Ross zu Boothia vom October bis zum März 1832 unter $70^{\circ} 0'$ bis $70^{\circ} 2'$ N. B. und $34'$ bis $91^{\circ} 53'$ w. L. v. G. stündlich anstellen ließ. durch diejenigen, welche durch die russische Expedition Novaja Semlia in der karischen Pforte unter $70^{\circ} 37'$ an südöstlichen Seite der Insel und zu Matotschkin-Schar 73° N. B. auf der Westküste von zwei zu zwei Stunden täglich angestellt worden sind. Beide sind durch BAE Tabellen gebracht worden und gewähren auf diese Weise die gewünschte Uebersicht.

Thermometerbeobachtungen diese Formel unverändert in Anwendung kommt, so genügt es, dorthin zu verweisen. Vergl. Schouw Journ. Th. XLVII. Hft. 4. Th. XLVIII. Hft. 1.

1 Pflanzengeographie. S. 57.

2 Meteorologie Th. I. S. 70.

3 Bulletin scientifique de l'Acad. des Sc. de St. Peter. T. II. N. 20.

1

Wir geben diese fünf Tabellen, nämlich also die für Pa-
la und Leith nach Kämtz, für Boothia nach Ross, für
die karische Pforte und Matotschkin-Sehar nach
Barr, auf den folgenden Seiten in einer solchen Anordnung
zu Druckes, daß jede ungetheilt auf einen Blick übersehen
werden kann.

Mittlerer täglicher Gang der Wärme in den

Stunde	Jan.	Febr.	März	April	Mai	Juni
Mittag	5°,01	6°,42	9°,44	14°,72	23°,27	24°,92
1	5,46	6,85	9,81	15,08	23,54	25,13
2	5,61	6,96	9,96	15,42	23,68	26,25
3	5,49	6,80	9,93	15,61	23,63	25,20
4	5,19	6,51	9,77	15,64	23,27	24,83
5	4,81	6,19	9,50	15,45	22,58	24,11
6	4,44	5,91	9,13	15,02	21,60	23,11
7	4,12	5,65	8,69	14,43	20,53	22,00
8	3,86	5,39	8,22	13,71	19,55	21,04
9	3,64	5,09	7,78	13,07	18,78	20,32
10	3,46	4,79	7,41	12,38	18,24	19,69
11	3,31	4,50	7,13	12,24	17,84	19,62
Mittern.	3,18	4,27	6,89	11,97	17,44	19,39
1	3,08	4,10	6,63	11,63	16,95	19,09
2	2,97	3,94	6,30	11,28	16,45	18,78
3	2,83	3,75	5,91	10,83	16,09	18,60
4	2,63	3,48	5,53	10,44	16,09	18,74
5	2,40	3,18	5,28	10,25	16,59	18,32
6	2,22	2,96	5,28	10,41	17,57	20,29
7	2,19	2,95	5,61	10,96	18,85	21,48
8	2,40	3,27	6,26	11,71	20,19	22,63
9	2,88	3,91	7,11	12,61	21,37	23,58
10	3,57	4,78	8,02	13,46	22,26	24,24
11	4,34	5,68	8,83	14,17	22,87	24,65

Auch die durch BREWSTER veranlaßten Beobachtungen KÄMTZ nicht bloß durch eine mühsame Reduction auf Celsiusalgrade leichter vergleichbar gemacht, sondern auch in ihnen vorhandenen Unregelmäßigkeiten durch Anwend

einzelnen Monaten zu Padua nach Kämtz.

Stunde	Juli	Aug.	Sept.	Oct.	Nov.	Dec.
Mittag	30°,04	26°,70	21°,27	16°,36	10°,48	5°,85
1	30,31	27,10	21,66	17,31	10,88	5,26
2	30,46	27,30	21,77	17,49	10,79	5,26
3	30,35	27,24	21,58	17,38	10,28	5,91
4	29,83	26,81	21,11	17,01	9,52	5,35
5	28,86	25,93	20,44	16,44	8,72	4,77
6	27,54	24,70	19,67	15,80	8,03	4,30
7	26,14	23,34	18,94	15,19	7,53	3,97
8	24,95	22,14	18,34	14,81	7,20	3,74
9	24,13	21,30	17,92	14,38	6,99	3,54
10	23,67	20,85	17,63	14,21	6,83	3,33
11	23,39	20,63	17,36	14,11	6,70	3,11
Mittern.	23,07	20,41	17,01	14,00	6,57	2,91
1	22,59	20,00	16,53	13,83	6,45	2,77
2	22,03	19,36	15,95	13,58	6,33	2,69
3	21,62	18,70	15,41	13,30	6,18	2,62
4	21,63	18,33	15,09	13,06	6,02	2,53
5	22,31	18,51	15,12	12,95	5,88	2,41
6	23,57	19,36	15,57	13,05	5,87	2,32
7	25,17	20,74	16,39	13,38	6,09	2,37
8	26,79	22,37	17,45	13,92	6,63	2,66
9	28,13	23,93	18,60	14,64	7,50	3,31
10	29,07	25,12	19,69	15,43	8,58	4,16
11	29,66	26,10	20,59	16,20	9,65	5,09

genannten Formel mehr entfernt. Die hiernach ver-
 merkten Bestimmungen sind in der nachfolgenden Tabelle
 enthalten.

Mittlerer täglicher Gang der Wärme in den

Stunde	Jan.	Febr.	März	April	Mai	Juni
Mittag	5°,48	5°,70	6°,08	9°,95	11°,36	14°,88
1	5,72	5,99	6,52	10,22	11,66	15,10
2	5,84	6,08	6,76	10,40	11,95	15,33
3	5,88	5,96	6,81	10,54	12,18	15,51
4	5,69	5,70	6,66	10,56	12,29	15,58
5	5,49	5,38	6,37	10,38	12,17	15,45
6	5,27	5,05	5,92	9,94	11,80	15,07
7	5,08	4,78	5,52	9,26	11,22	14,47
8	4,98	4,56	5,09	8,43	10,54	13,73
9	4,90	4,40	4,71	7,64	9,90	13,00
10	4,86	4,28	4,40	7,03	9,37	12,39
11	4,81	4,22	4,17	6,61	8,96	11,97
Mittern.	4,75	4,21	4,00	6,32	8,63	11,67
1	4,69	4,23	3,85	6,03	8,30	11,47
2	4,62	4,27	3,70	5,67	7,96	11,30
3	4,57	4,28	3,55	5,25	7,65	11,14
4	4,52	4,22	3,41	4,90	7,47	11,07
5	4,49	4,12	3,31	5,81	7,53	11,15
6	4,47	4,00	3,32	5,10	7,88	11,46
7	4,48	3,95	3,48	5,81	8,48	11,99
8	4,45	4,05	3,81	6,81	9,21	12,68
9	4,68	4,32	4,30	7,88	9,94	13,38
10	4,90	4,75	4,90	8,82	10,55	14,00
11	5,19	5,25	5,52	9,51	11,01	14,46

einzelnen Monaten zu Leith nach Kilmr.

Stunde	Juli	Aug.	Sept.	Oct.	Nov.	Dec.
Mittel	17°,46	16°,17	15°,33	11°,00	6°,17	4°,98
1	17,70	16,41	15,67	11,18	6,45	5,13
2	17,93	16,60	15,85	11,14	6,51	5,12
3	18,16	16,75	15,85	10,90	6,35	4,97
4	18,30	16,80	15,68	10,56	6,06	4,73
5	18,26	16,67	15,32	10,18	5,78	4,48
6	17,93	16,28	14,80	9,81	5,44	4,29
7	17,31	15,67	14,22	9,46	5,20	4,16
8	16,48	14,94	13,64	9,20	5,01	4,10
9	15,60	14,23	13,16	8,99	4,84	4,06
10	14,81	13,68	12,81	8,88	4,66	4,03
11	14,21	13,31	12,57	8,85	4,48	3,99
Mittel	13,79	13,11	12,36	8,88	4,33	3,95
1	13,50	12,97	12,19	8,93	4,25	3,92
2	13,28	12,82	11,94	8,93	4,24	3,92
3	13,12	12,65	11,68	8,85	4,27	3,92
4	13,05	12,53	11,48	8,70	4,32	3,90
5	13,21	12,36	11,44	8,53	4,34	3,86
6	13,61	12,83	11,64	8,45	4,35	3,82
7	14,28	13,34	12,08	8,56	4,39	3,82
8	15,10	14,03	12,72	8,88	4,53	3,91
9	15,92	14,74	13,46	9,40	4,82	4,11
10	16,62	15,38	14,19	10,01	5,25	4,39
11	17,12	15,85	14,83	10,59	5,74	4,71

Mittlerer täglicher Gang der Wärme in den

Stunde	Januar	Februar	März	April	Mei	Juni
Mittag	—32 ^o ,62	—34 ^o ,68	—30 ^o ,29	—15 ^o ,37	—6 ^o ,27	4 ^o ,04
1	— 32,26	— 34,19	— 29,80	— 15,18	— 5,91	4,73
2	— 32,41	— 34,25	— 29,91	— 15,26	— 6,07	4,53
3	— 32,51	— 34,72	— 30,31	— 15,55	— 6,14	4,02
4	— 32,50	— 35,19	— 31,18	— 16,23	— 6,59	3,61
5	— 32,42	— 35,57	— 32,40	— 17,29	— 7,45	2,92
6	— 32,43	— 35,71	— 33,45	— 18,12	— 8,16	2,77
7	— 32,48	— 35,99	— 34,23	— 19,10	— 8,78	1,51
8	— 32,56	— 36,05	— 34,66	— 19,94	— 9,48	0,79
9	— 32,65	— 36,26	— 35,04	— 20,75	— 10,18	0,53
10	— 32,59	— 36,36	— 35,35	— 21,24	— 11,01	0,61
11	— 32,57	— 36,35	— 35,63	— 21,54	— 11,38	0,91
Mittern.	— 32,60	— 36,38	— 35,68	— 21,78	— 11,75	1,30
1	— 32,73	— 35,89	— 36,24	— 21,78	— 12,69	1,67
2	— 32,77	— 35,98	— 36,28	— 21,84	— 12,75	1,62
3	— 32,71	— 36,00	— 36,37	— 21,95	— 12,48	1,44
4	— 32,73	— 35,98	— 36,48	— 21,82	— 11,91	1,08
5	— 32,78	— 35,98	— 37,12	— 21,60	— 11,25	0,52
6	— 32,69	— 35,95	— 37,04	— 21,09	— 10,52	0,36
7	— 32,68	— 35,90	— 36,25	— 20,07	— 9,70	1,20
8	— 32,74	— 35,88	— 35,49	— 18,77	— 9,00	2,30
9	— 32,64	— 35,59	— 33,91	— 17,70	— 8,60	2,12
10	— 32,68	— 35,41	— 32,55	— 16,76	— 7,22	2,46
11	— 32,57	— 35,07	— 31,37	— 16,04	— 6,52	3,54

einzelnen Monaten der Boettche nach Ross.

Juli	Aug.	Sept.	October	Nov.	Dec.
7 ^o ,02	5 ^o ,02	2 ^o ,64	11 ^o ,69	20 ^o ,86	30 ^o ,18
7,22	5,24	2,43	11,67	20,91	30,16
7,41	5,32	2,47	11,84	21,06	30,14
7,35	5,09	2,58	12,05	21,26	30,23
7,24	5,21	2,74	12,25	21,48	30,34
6,55	4,82	3,15	12,53	21,68	30,31
6,15	4,43	3,49	12,74	21,69	30,35
5,58	4,38	3,82	12,87	21,78	30,42
5,07	3,97	4,01	12,83	21,84	30,51
4,56	3,31	4,24	12,78	21,65	30,44
3,86	2,68	4,27	12,82	21,75	30,48
3,71	2,22	4,35	12,92	21,77	30,48
3,21	2,07	4,51	12,88	21,76	30,46
2,80	2,01	4,45	12,96	20,93	30,04
2,99	2,11	4,47	12,88	21,03	30,48
3,05	2,19	4,52	12,92	21,03	30,55
3,42	2,41	4,54	12,93	21,00	30,40
3,95	2,44	4,47	12,98	21,04	30,34
4,42	2,61	4,38	12,84	21,12	30,25
4,87	3,01	4,04	12,76	21,20	30,16
5,13	3,34	3,58	12,60	21,24	30,21
5,59	3,87	3,39	12,15	21,35	30,26
6,05	4,25	3,14	12,06	21,20	30,22
6,50	4,69	2,77	11,80	21,09	30,19

Mittlerer täglicher Gang der Wärme in den

Stunden	Jan.	Febr.	März	April	Mai	Juni
Mittag	19°,19	16°,77	20°,57	13°,10	5°,33	2°,36
2	18,94	16,79	20,61	12,48	5,31	2,67
4	18,29	17,65	21,74	12,88	6,01	1,96
6	18,81	17,70	23,08	14,69	7,12	1,19
8	19,25	18,06	24,23	16,52	8,06	0,23
10	19,50	18,67	24,87	17,96	9,98	0,96
Mittern.	19,78	18,01	25,54	18,92	10,74	1,98
2	19,78	18,09	25,95	19,36	10,77	1,58
4	19,75	18,31	26,14	18,99	10,34	0,72
6	19,80	17,95	25,41	17,69	9,38	0,00
8	19,91	17,38	24,54	15,71	7,61	1,10
10	19,62	17,27	21,83	13,93	5,99	2,01

Mittlerer täglicher Gang der Wärme in den

Stunden	Jan.	Febr.	März	April	Mai	Juni
Mittag	15°,10	22°,02	14°,08	10°,54	3°,42	3°,59
2	15,63	21,85	14,23	11,33	4,03	3,15
4	15,62	21,96	14,42	12,28	5,08	2,12
6	15,38	22,16	14,90	13,02	6,75	1,59
8	15,56	22,20	15,11	14,03	8,08	1,22
10	15,62	22,25	15,47	15,21	9,29	0,55
Mittern.	15,15	22,44	15,42	16,31	10,19	0,20
2	15,00	22,16	16,22	15,00	9,48	0,02
4	15,18	21,95	16,67	14,67	8,64	0,15
6	15,36	22,06	16,28	13,84	7,16	0,74
8	15,29	21,99	15,67	12,15	5,44	1,71
10	15,89	21,94	15,16	11,12	4,17	2,85

einzelnen Monaten in der karischen Pforte nach BARR.

Juli	Aug.	Sept.	Oct.	Nov.	Dec.
3°,60	3°,82	0°,21	6°,13	15°,90	10°,07
3,65	3,91	—	6,09	15,84	10,51
3,57	3,90	0,48	6,32	15,51	10,80
3,06	3,71	—	6,63	15,41	10,90
2,26	2,58	1,25	6,62	15,48	11,26
1,27	2,43	—	6,58	15,40	11,78
0,59	2,17	1,43	6,49	15,06	11,63
0,90	2,33	—	6,59	16,11	11,34
1,87	2,41	1,82	6,54	16,25	11,15
2,12	2,78	—	6,78	16,31	10,61
2,74	3,12	1,43	7,15	16,87	10,30
3,57	3,47	—	6,24	16,60	10,27

einzelnen Monaten zu Matotschkin-Schar nach BARR.

Juli	Aug.	Sept.	Octob.	Nov.	Dec.
5°,89	6°,39	1°,04	5°,04	13°,07	19°,95
5,57	5,65	—	5,40	12,91	19,70
5,23	5,44	0,18	5,27	12,82	19,35
5,03	4,92	—	6,01	12,82	19,26
4,48	4,76	0,34	5,59	12,79	19,18
3,91	4,89	—	5,80	12,85	18,96
3,12	4,22	1,56	5,09	12,71	19,56
2,87	4,03	—	4,32	12,76	19,69
3,35	3,94	1,36	6,09	12,97	20,00
3,68	4,68	—	5,32	13,13	20,19
4,76	5,45	0,60	5,49	13,20	20,32
5,20	5,70	—	5,46	13,22	20,05

78) Außer der Kenntniss des bisher untersuchten Ganges der täglichen Temperatur im Allgemeinen und der Zeiten, in welche die täglichen Maxima und Minima fallen, wird zur Auffindung der mittleren täglichen Temperatur hauptsächlich erfordert, die Grösse der Oscillation der Wärme zu kennen, allein einer genauen Bestimmung derselben stellen sich bedeutende Hindernisse entgegen, indem die Unterschiede der höchsten und tiefsten täglichen Thermometerstände in den verschiedenen Jahreszeiten und unter ungleichen Breiten sehr von einander abweichen, einzelne auffallende Anomalieen nicht gerechnet. Aus den monatlichen Mitteln der stündlichen Beobachtungen zu Pavia und Leith stellt KÄMTZ¹ folgende Tabelle der mittleren täglichen Oscillationen oder des Unterschiedes zwischen den täglichen Maximis und Minimis zusammen.

Monat	Padua	Leith	Monat	Padua	Leith
Januar	3°,45	1°,47	Juli	9°,39	5°,10
Februar	4,00	1,96	August	8,96	4,08
März	4,75	3,38	September	6,88	4,47
April	5,23	5,67	October	4,49	2,71
Mai	7,60	4,55	November	5,17	2,24
Juni	6,67	4,34	December	4,11	1,28

An beiden Orten ist der Unterschied im Sommer gröfser, als im Winter, und der absolute Werth desselben ist zu Padua gröfser als zu Leith, denn er beträgt im Mittel für das ganze Jahr dort 5°,89, hier 3°,44, was jedoch mehr der Nähe des Meeres, als der höheren Breite beizumessen ist.

Die so eben erst bekannt gewordenen Beobachtungen, welche QUETLET² zu Brüssel veranstaltete, geben nicht blos eine ungleich stärkere tägliche Oscillation, sondern zeigen auch einen bedeutenden Unterschied derselben in den einzelnen Jahren, wie aus folgender Uebersicht hervorgeht.

¹ Meteorologie. Th. I. S. 87.

² Mémoire sur les Variations diurne et annuelle de la Température. Brux. 1837. p. 13.

Monate	1833	1834	1835	1836	Mittel
Januar	5°,33	4°,7	5°,0	5°,6	5°,1
Februar	5,55	6,0	4,9	5,5	5,5
März	6,46	7,2	7,3	6,5	6,9
April	9,07	8,6	8,1	7,3	8,3
Mai	11,03	10,4	8,8	9,5	10,2
Juni	11,62	10,2	10,4	9,4	10,4
Juli	10,27	10,1	12,6	10,3	10,8
August	10,23	8,6	10,4	9,5	9,7
September	8,26	10,0	7,9	7,2	8,3
October	8,25	7,9	6,6	6,5	7,3
November	6,17	5,7	5,4	5,4	5,7
December	5,22	4,8	5,4	4,2	4,9
Mittel	8,21	7,9	7,8	7,2	7,8

Die Curve der täglichen Oscillationen ergibt sich, dass sie nicht bloß in den Sommermonaten größer sind, sondern es fallen auch nach genauerer Bestimmung das Minimum auf den 24ten December, das Maximum auf den 7ten Juli und die beiden Media auf den 2ten April und den 1sten Oct., das Minimum tritt also gleich nach dem Wintersolstitium, das Maximum etwas später nach dem Sommersolstitium ein, die beiden Medien liegen gleich weit von den Nachtgleichpunkten, was hervorgeht, dass die Größe der täglichen Variationen von der Höhe der Sonne bedingt wird. Einige Eigenthümlichkeiten, welche unter hohen Breiten zum Vorschein kommen, sollen später erwähnt werden.

79) Stündliche Beobachtungen geben nicht die absoluten Maxima und Minima der täglichen Temperaturen und die aus ihnen entnommenen Größen der täglichen Variationen können nicht für absolut genau gelten. Solche Resultate sind nur durch Thermometrographen zu erhalten, wovon man jetzt bisher noch nicht genügende Anwendung gemacht hat. So schätzbarer sind die Beobachtungen der täglichen Extrema zu Maestricht in den Jahren 1826 bis 1830, die CRAWFORD mit einem Rutherford'schen Minimum-Thermometer durch Beachtung der größten Wärme am Tage angefertigt hat. Eine tabellarische Zusammenstellung der Resultate ist folgende Werthe.

Monate	Mittlere tägliche Maxima	Minima	Unterschiede	Halbe Summe
Januar . . .	0°,81	3°,55	4°,36	14,37
Februar . . .	4,82	0,73	5,55	2,05
März	9,06	2,76	6,30	5,91
April	14,01	5,93	8,08	9,97
Mai	18,66	9,66	9,00	14,16
Juni	21,48	12,50	8,98	16,99
Juli	23,11	14,75	8,36	18,93
August	21,65	13,56	8,09	17,61
September . .	18,46	11,14	7,32	14,80
October . . .	14,66	8,13	6,53	11,40
November . .	7,68	3,17	4,51	5,43
December . .	5,28	1,56	3,72	3,42
Jahr	13,81	6,57	6,73	9,95

Auch hier ist die tägliche Schwankung in den Sommermonaten am stärksten und wächst im Ganzen vom Winterstiltium an gerechnet stärker, als sie vom Sommersolstium an abnimmt, weswegen sie, gegen die gewöhnliche Regel, im Mai schon das Maximum erreicht.

80) Ungleich häufiger sind Beobachtungen, welche Morgens bei Sonnenaufgang, und Nachmittags um 2 oder 3 Uhr angestellt wurden und die in den meisten Fällen als solche gelten können, die das Minimum und das Maximum der täglichen Temperatur angeben. Dahin gehören unter andern die durch MEERMAN¹ zu Frankfurt a. M. von 1758 bis 1777 täglich Morgens und Nachmittags beobachteten Minima und Maxima, welche THIL² aus dessen Registern tabellarisch zusammengestellt hat. Hieraus ergibt sich, daß die täglichen Unterschiede im Sommer größer sind als im Winter, im Frühjahr größer als im Herbst, in gleichen Abständen nahe vor und nach dem Solstitium aber einander fast genau gleich kommen. Im Mittel für das ganze Jahr beträgt die tägliche Oscillation 7°,29 C., liegt also mit einem unbedeutenden Unterschiede zwischen den zu Brüssel und Maestricht gefundenen Bestimmungen ungefähr in der Mitte. Auch nach CORTE³ sind die täglichen Oscillationen im Sommer stärker als im Winter und das Minimum der täglichen Temperatur fällt vor Sonnenmi-

¹ Schweigger's Journ. Th. LVII. S. 257.

² Journ. de Phys. T. XLIV. p. 233.

ng. Die Beobachtungen, welche EERN¹ zwölf Jahre anhaltend in Elberfeld unter 51° 15' 24" N. B. und 4° 49' östl. Länge in Greenwich angestellt hat, geben wegen ihrer Genauigkeit ein vorzügliches Mittel an die Hand, die täglichen Oscillationen unter dieser Breite kennen zu lernen, und bestätigen den Satz, daß sie im Sommer größer sind als im Winter. Sie betragen im Januar 10°,5, im Februar 11°,12, im März 10°,25, im April 11°,87, im Mai 11°,87, im Juni 11°,62, im Juli 11°,62, im August 12°,75, im September 13°,12, im October 13°,5, im November 8°,37, im December 7°,5, also im ganzen Jahre ein Mittel 11°,17. Anderweitige tägliche Oscillationen an denjenigen Orten, wo dieselben genauer beobachtet wurden, sind durch SCHOUW² und KÄMTZ³ zusammengestellt worden.

Monate	Apen- rade ⁴	Lon- don ⁵	Paris ⁶	Zü- rich ⁷	Chur ⁸	Avi- gnon ⁹	Pa- ler- mo ¹⁰
Januar . .	3°,7	4°,9	4°,0	4°,0	4°,9	4°,6	5°,2
Februar . .	3,8	6,1	5,4	4,7	5,9	4,5	6,1
März . . .	5,4	7,1	6,9	6,5	8,2	5,5	7,1
April . . .	9,1	8,8	9,4	8,2	8,9	6,5	6,2
Mai	11,2	9,7	9,4	9,5	10,1	8,2	8,0
Juni	11,7	10,4	9,8	8,7	9,6	10,6	8,1
Juli	9,2	9,8	9,6	9,0	9,3	10,6	8,2
August . .	8,3	9,6	9,5	8,3	8,8	9,3	7,9
September .	8,4	9,4	9,8	7,3	8,2	8,1	7,5
October . .	6,9	7,5	7,3	6,2	7,1	6,6	7,0
November .	3,4	5,9	4,8	3,5	4,8	4,5	5,9
December .	3,0	4,9	3,9	3,3	4,1	3,8	5,0

1 Berghaus Ann. Th. V. S. 327.

2 Klimatologie. Hft. 1. S. 180.

3 Meteorologie, Th. II. S. 21.

4 NEUNER'S Beobachtungen bei SCHOUW.

5 HOWARD'S Beobachtungen ebend.

6 10jähr. Beob. (1816 bis 1825) bei KÄMTZ.

7 HORNER'S Beobachtungen bei SCHOUW.

8 5jähr. Beobachtungen aus WANLUSSEAC de climate etc. bei SCHOUW.

9 5jähr. Beobachtungen aus GUERIN description de la fontaine de Vaucluse, Avign. 1818, ebend.

10 5jähr. Beobachtungen von MARABITTI in SCINA Topografia di Palermo, Palermo 1818, ebend.

Aus dieser Tabelle ersieht man, daß die verschiedenen Bedingungen sich wechselseitig compensiren. Zu Palermo sind die Unterschiede im Ganzen größer, als man bei der Nähe der See erwarten sollte, und es mag die Ursache hiervon in den Luftströmungen liegen, die von den benachbarten höchsten Bergen herabkommen; zu Apenrade sind sie im Winter am kleinsten, im Sommer am größten, was mit bereits erwähnten Erfahrungen übereinkommt. Der Feuchtigkeitszustand der Atmosphäre hat auf die tägliche Oscillation einen merklichen Einfluß, indem die Unterschiede bei heiterem Himmel im Ganzen am größten sind, es sey denn, daß entstehende Gewitter oder eintretende Regenschauer eine bedeutende Temperaturveränderung erzeugen. Bei feuchter Atmosphäre kann die Temperatur nicht tiefer herabsinken, als bis zum Thaupuncte, weil dann die latente Wärme des Dampfes frei wird, wie ARRISSON¹ und AUGUST² durch Messungen bestätigt haben. V. HUMBOLDT³ berichtet, daß in Oberguiana unter 2° N. B. wegen der beständigen Regen in Folge der übermässigen Urwälder der Unterschied der Temperatur bei Tage und bei Nacht nur 0°,9 C., zwischen 4° und 8° N. B. nur 2° C. betrage. Auf gleiche Weise fand LUTCOCK⁴ bei seinen einige Zeit zu Villa Rica in Brasilien angestellten Beobachtungen, daß wegen der regnerischen Witterung, die sich meistens erst gegen Mittag aufklärt, die Temperatur vom Morgen bis zum Mittag nur um 2°,78 C. verschieden war, und MARTIN⁵ erwähnt, daß in Chartum unweit Sennar das Thermometer drei Tage anhaltend 32°,5 C. bis 35° zeigte, obgleich nach BAUCK die Temperatur während der zweiten Regenperiode meistens anhaltend nur 26° bis 27°,5 beträgt. Hiernach sind also auch dort bei hohen und niederen Temperaturen die täglichen Oscillationen nur gering. Der Einfluß der Breite ist gleichfalls nicht zu verkennen, denn nach SCHOUW⁶ beträgt die größte tägliche Veränderung im mittleren Europa 7°,22 C., nach v. HUMBOLDT⁷

1 Edinburgh Philos. Journ. N. XXI. p. 161.

2 Poggendorff Ann. V. 340.

3 Reisen. D. Ueb. Th. IV. S. 299.

4 Bemerkungen über Rio-Janeiro. Weim. 1822. Th. II. S. 22.

5 Edinb. New Phil. Journ. N. XIII. p. 98.

6 Edinburgh Phil. Journ. N. IX. p. 186.

7 Journ. de Physique etc. T. LXVI. p. 425.

trägt sie aber unter $2^{\circ} 10'$ N. B. in America nur $3^{\circ},4$ C., wobei jedoch einzelne außerordentliche Fälle nicht berücksichtigt worden sind. Von 46° bis 49° N. B. beträgt der Unterschied in mittleren Temperatur des ganzen Tages und der höchsten zu Mittag nach v. Humboldt nur 3° C., für Paris nach Maso¹ fast 4° , für Clermont nach Ramond nur $3^{\circ},7$. Durch Zunahme der Höhe und Verminderung der Breite wird der tägliche Unterschied bedeutend geringer, denn nach Hamilton² ist unter $27^{\circ} 41'$ N. B. die mittlere Temperatur des Mittags nur $1^{\circ},6$ größer als die des Tages und auf der Hochseite von Quito ändert sich die Wärme oft mehrere Tage durch gar nicht. Der Einfluss der Höhe zeigt sich deutlich durch die Vergleichung der Thermometerstände zu Genf³ und auf dem Bernhard⁴. Es waren nämlich die täglichen Unterschiede in Centesimalgraden:

Monat	Genf	St. Bernhard	Monat	Genf	St. Bernhard
Jahr	4°,0	4°,9	Juli	9°,5	5°,6
Januar	6,0	5,8	August	9,6	5,8
Februar	7,8	6,9	Septemb.	8,7	4,9
März	9,4	7,7	October	6,5	4,1
April	9,7	8,2	Novemb.	5,2	4,2
Mai	9,6	6,9	Decemb.	4,1	3,7

Mittels der oben §. 76 angegebenen Interpolationsformel hat Kämtz den Tag des größten und kleinsten Unterschiedes:

¹ Ann. de Chim. et Phys. T. XIV. p. 14.

² Account of the Kingdom of Nepaul etc. 1819. p. 70.

³ Aus 10jähr. Beobachtungen bei Schouw und 8jähr. bei Kämtz der Bibl. univ., die letzten 8jähr. mit Thermometrographen.

⁴ Aus 8jähr. Beobachtungen in Bibl. univ. bei Kämtz. Der Unterschied zwischen den Maximis an beiden Stationen und den Minimis falls an beiden Stationen war am stärksten in den Monaten Juli, August und September, betrug aber im Ganzen nur $7^{\circ},2$ für die Maxima und $9^{\circ},0$ für die Minima. Bibl. univ. T. X. sqq.

Größter Unterschied		Kleinsten Unterschied	
London	2 Juli	1 Januar	
Paris	29 Juli	29 December	
Genf	1 Juli	23 December	
St. Bernhard	28 April	1 December	
Avignon	12 Juli	1 Januar	
Palermo	27 Juli	25 December.	

Hiernach fällt im Mittel das Maximum mit Ausschluß von Genf und dem St. Bernhard auf den 17ten Juli, das Minimum mit Ausschluß des St. Bernhard auf den 28ten December, was von QUETLET's aus Brüsseler Beobachtungen erhaltenen Bestimmungen (§. 78) wenig abweicht.

81) KAMTZ bemerkt, daß nicht bloß die ungleiche Länge der Tage diesen Unterschied erzeuge, wie SCHOUW und WARLENBERG anzunehmen geneigt sind, sondern daß dies durch den höheren Stand der Sonne geschehe, wobei für höhere Breiten noch insbesondere zu berücksichtigen ist, daß die mit Schnee bedeckten oder gefrorenen Flächen durch die Sonnenstrahlen nicht so stark erwärmt werden können, weswegen der Unterschied der Extreme bedeutend vermindert werden muß. Zugleich betrachtet er den Feuchtigkeitszustand der Atmosphäre als hauptsächlich bedingend, was durchaus nicht zweifelhaft ist; inzwischen darf die Richtung der Winde, die Nähe des Meeres und die Nachbarschaft hoher Gebirge ebenfalls nicht übersehen werden. KAMTZ stellt die mittleren täglichen Oscillationen, wie sie aus den unter niederen Breiten angestellten Beobachtungen hervorgehn, in folgender Tabelle übersichtlich zusammen.

Monat	Calcutta ¹	Seringapatam ²	Colombo ³	Trincomalee ⁴	Kouka ⁵	Cobbé ⁶
Januar	5°,8	17°,5	3°,3	1°,4	8°,8	10°,5
Februar	4,2	17,2	2,2	2,2	...	9,8
März	5,3	22,8	2,8	2,7	11,2	7,3
April	4,3	18,8	1,7	3,1	11,4	9,5
Mai	4,0	18,8	1,0	4,0	10,7	9,4
Juni	1,9	13,2	0,8	4,5	8,6	7,1
Juli	2,0	9,9	0,8	4,5	7,8	7,3
August	2,0	10,5	1,2	4,1	4,4	7,8
Septemb.	2,5	13,7	1,1	3,3	4,6	7,3
October	3,3	14,7	1,8	3,5	7,0	6,6
Novemb.	4,1	13,9	2,5	3,5	7,2	6,1
Decemb.	5,1	14,2	...	2,6	6,9	9,1

Die Orte liegen jenseit des nördlichen Wendekreises, ungefährer Bestimmung Calcutta unter 22°5 N. B., Seringapatam unter 12°5, Colombo unter 7° und Trincomalee unter 9° N. B., Kouka unter 12°5 und Cobbé ungefähr unter 10° Breite. Hierbei ist zuerst die Größe der täglichen Oscillationen auffallend, die sich zu Seringapatam zeigt, ungeachtet dieser Ort 2263 Par. F. Höhe hat, so daß zwar die Entfernung von den Küsten zum Theil als Ursache in Betracht kommen kann, zugleich aber noch andere Bedingungen einen bedeutenden Einfluß haben müssen. Die beiden africanischen Inseln liegen mitten in einem sehr großen Continente, und deshalb sind die täglichen Oscillationen auch dort nicht gering, liegen aber doch bedeutend hinter den eben genannten zu. Auffallend ist aber, daß an allen diesen Orten, mit Ausnahme von Trincomalee, die Oscillationen im Sommer größer sind als im Winter, ganz im Gegensatze der Resultate von den Küsten.

¹ Zweijähr. Beobachtungen von TRAILL bei Sonnenaufgang und um 3,5 Uhr. In As. Res. T. II. p. 421.

² Zweijähr. Beobacht. von SCARMAN bei Sonnenaufgang u. 3 Uhr. In Edinb. Journ. of Science N. X. p. 249.

³ An d. Westküste Ceylons, bei Sonnenaufgang u. 3 Uhr Nacht. In Edinb. Journ. of Sc. N. IX. p. 142.

⁴ An d. Ostküste Ceylons. eb.

⁵ In Bornu durch OUDNEY und DENHAM. DENHAM Narrative. p. 100.

⁶ In Dar-Far von BROWN, s. dessen Travels p. 475.

das nämliche Gesetz zu herrschen, wie sich wahrscheinlich herausstellen würde, wenn vom März andere als kurze und unvollkommene Beobachtungen vorhanden wären.

84) Um die Ursachen der zu verschiedenen Zeiten und nach der Lage der Orte ungleich grossen täglichen Oscillationen aufzufinden, ist gewiss nicht ohne Interesse, neben den mittleren täglichen Oscillationen auch diejenigen zu kennen, welche ausnahmsweise von vorzüglicher Grösse an den einzelnen verschiedenen Orten vorkommen, allein es sind hierüber nur wenige Thatsachen bekannt, weil man versäumt, solche einzelne, hauptsächlich im östlichen Europa und im nördlichen Asien vorkommende, unglaublich grosse tägliche Wechsel aufzuzeichnen. Dafs diese auch auf dem Meere selten sind, unterliegt keinem Zweifel. JOHN DAVY¹ bemerkt, dafs die grösste von ihm zwischen 13° und 36° S. B. vom 21. Febr. bis 17. März beobachtete Differenz nicht mehr als 9° C. betragen habe, und auf der Insel Lutschu² unter 26° 30' N. B. 128° W. L. v. Gr. war Ende September die Wärme Tag und Nacht gleichmäfsig 27°,78 C. Zu Chartum, nicht weit von Sennaar, stieg nach MARTIN das Thermometer ausser der Regenzeit meistens auf 41° bis 42°,5 und nach BAUCK stieg es sogar einmal bis 46°,25 C., sinkt aber dennoch bei Sonnenaufgang stets auf 26° bis 27° C. herab, so dafs also die tägliche Oscillation dann gegen 15° C. beträgt³. Nicht geringer ist dieselbe zuweilen unter hohen Breiten, denn zu Boothia Felix⁴ wechselte die Temperatur einst von — 37°,21 C. an einen Tage bis — 6°,67 am andern, welches einen Unterschied von 30°,54 C. giebt. Die genauen stündlichen Anzeichnungen des Capitain ROSS setzen uns übrigens in der Stand, nicht blofs die bereits angegebenen mittleren täglichen Oscillationen in jenen unwirthbaren Gegenden zu kennen, sondern auch die an einzelnen Tagen wahrgenommenen Maxima und Minima der täglichen Oscillationen, d. h. den absoluten Unterschied zwischen der höchsten und tiefsten an den

¹ Edinburg Journ. of Science. N. I. p. 63.

² BASIL. HALL Entdeckungsgareise nach d. Westküste von Korea Weim. 1819. 8. 114.

³ Edinb. New Phil. Journ. N. XIII. p. 98.

⁴ Ross Narrative of a second Voyage ect. p. 274.

inlichen Tage beobachteten Temperatur. Es finden sich
inlich

Maxima

Minima

am 11. u. 18. Jan. = 12°,78 C.	8ten Jan. = 0°,00 C.
am Febr. . . . = 14,44 —	1sten, 10ten Febr. = 1,11 —
am März . . . = 15,00 —	15., 22., 31sten März = 2,78 —
am 20. u. 29. April = 14,44 —	9., 13., 25sten April = 1,67 —
am = 15,56 —	2ten, 31sten Mai = 3,89 —
am 26ten Juni = 16,11 —	25sten Juni . . . = 2,22 —
am Juli . . . = 15,00 —	5ten Juli . . . = 1,11 —
am August . . = 11,11 —	15., 16., 24sten Aug. = 1,11 —
am September = 13,89 —	2ten, 17ten Sept. = 1,11 —
am October . = 13,89 —	3., 17., 18., 27. Oct. = 1,11 —
am November = 17,78 —	6ten Nov. . . . = 1,11 —
am December = 15,00 —	28sten Dec. . . = 0,56 —

steist der 8te Jan. am merkwürdigsten, indem an diesem
das Thermometer 24 Stunden anhaltend unveränderlich
12,8 C. zeigte; auch ist auffallend, dass die Minima der
täglichen Oscillationen weit häufiger wiederkehren als die Ma-
xima, was einen unverkennbaren Beweis liefert von der Ge-
walt der Wärme in jenen hochnördlichen Gegenden, sich
nach 24 Stunden nur wenig zu ändern.

Dass die Oscillationen nach den Jahreszeiten verschieden
sind, ist eine bekannte Sache, merkwürdig ist aber, wenn die
Oscillationen anders Vertrauen verdient, dass nach DAUXION LA-
POTTE¹ der Unterschied der täglichen Wärme auf Trinidad
am 11° N. B. in der Regel nur 3°,4 C., im Frühjahr aber
mehr betragen soll. V. HUMBOLDT² giebt an, dass an den
ersten Tagen zu Cumana das Thermometer 30° bis 32°,8
zeigt, während es bei Nacht auf 22°,5 bis 25°,6 herabsinkt,
so dass eine Oscillation von 7°,5 bis 7°,2 hervorgeht. Zu

¹ Reisen nach den Inseln Trinidad, Tabago und Margaretha.
1816. S. 60 u. 73.
² Russo Hist. Natur. des principales productions de l'Europe mé-
ridionale. Par. 1826. T. I. p. 280.

Nizza beträgt die mittlere Temperatur nach Brissol¹ $15^{\circ},6$, das Mittel aus den Maximis aber $19^{\circ},3$, was eine tägliche mindere Schwankung von $7^{\circ},4$ andeutet, für Marseille aber betragen nach Gauss² jene beiden Größen $14^{\circ},4$ und $16^{\circ},4$, somit also die tägliche Oscillation $4^{\circ},0$. Solche Orte, welche nach dem Untergange der Sonne durch regelmäßig wiederkehrende Luftströmungen abgekühlt werden, die aus hieszu geeignet gelegenen Thälern, durch Flüsse geleitet, oder von der See her in die erhitzten Luftschichten eindringen, müssen stärkere Oscillationen zeigen, als andere, wo diese Bedingungen mangeln. Die ungleiche Länge der Tage, wie sich fast in jeder mittleren Breiten seyn mag, dürfte zur allgemeinen genügenden Erklärung des Phänomens gleichfalls nicht ausreichen; denn wo sie im ganzen Jahre fast gleich sind, vermögen die längsten Nächte keine sehr auffallende Abkühlung herbeizuführen, wo sie aber ungleich sind, vermag die kurz dauernde Nacht die Wirkungen des längern Tages nicht ganz aufzuheben. Ueberhaupt scheint, die Größe der täglichen Oscillationen durch mehrere zusammen treffende Ursachen bedingt zu werden, ohne daß sich ein allgemeines Gesetz darüber aufstellen läßt. Inzwischen ist Barr bei der Betrachtung der in höhern nördlichen Gegenden statt findenden zu einigen allgemeineren Resultaten gelangt, welche eine nähere Berücksichtigung verdienen. Zuerst findet er, daß die täglichen Oscillationen in den nördlichen Gegenden dann am geringsten sind, wenn die Sonne gar nicht über den Horizont kommt oder nicht unter denselben hinabsinkt, doch wo, daß für den ersten Fall die Erscheinung sich etwas verspätet. Eigentlicher scheint mir aber aus den mitgetheilten Angaben hervorzugehn, daß die täglichen Oscillationen ohne Rücksicht auf sonstige Einflüsse am geringsten werden, wenn die Sonne unter den Horizont beim Beginnen der langen Nacht hinabgesunken ist und gleichzeitig durch ihren südlicheren Stand die nördlichen Luftströmungen am wenigsten gehindert werden, daß sie aber wieder wachsen, wenn die Sonne rückkehrend den Aequator erreicht und über denselben hinausrückt, weil dann der Conflict der südlichen und nördlichen Luftströmungen sein Maximum er-

¹ Ebendasselbst.

² Connaissance de Temps pour 1827. p. 371.

nicht. Am beweisendsten sind hierfür die Beobachtungen von BOUSSY unweit Spitzbergen, wo auf der See alle Nebenbedingungen am meisten ausgeschlossen bleiben; April und Mai dürften daher als diejenigen Monate zu betrachten seyn, welche unter jenen hohen Breiten den Regeln nach die Mittel der täglichen Oscillationen fallen sollten, obgleich wir nicht bis zum Juni weiterfrücken können. Im Ganzen ist es zu schwierig, aus den vorhandenen Resultaten zu einer bestimmten Entscheidung zu gelangen, allein dennoch dürfte als gewis zu betrachten seyn, daß mit Ausschluss östlicher Längs die täglichen Oscillationen unter der Linie gering sind, mit zunehmenden Breiten wachsen, und in der Nähe des Polarkreises wieder abnehmen und unter dem Pole ihr absolutes Minimum erreichen, indem dort, namentlich während der langen Nacht, wie BARR meint, eine überall nur geringe Veränderung der Temperatur wahrnehmbar wird.

89) Daß man zur Bestimmung der mittleren täglichen Temperatur die ganze Summe der Wärme, also das Product der gemessenen Thermometergrade in die Zeitdauer vertheilt oder Tagesstunden, kennen müsse, ist bereits erwähnt worden, und zugleich bemerkt wurde, daß diese Größe mit absoluter Genauigkeit zu erhalten außer dem Bereiche der Möglichkeit liegt. Man übersieht daher bald, daß die früher aufgestellten Methoden zur Bestimmung der mittleren Temperaturen, die auf Beobachtungen zu verschiedenen beliebigen Stunden des Tages beruhen, der erforderlichen Schärfe ermangeln, und auf gleiche Weise sind die Aufzeichnungen des Morgens, Mittags und Abends, wie sie die meisten Register enthalten, gleichfalls ungenügend, vielmehr muß es auf jeden Fall einer gebauerten Bestimmung der Stunden, an denen die Aufzeichnung geschehn muß. Eine vollständige Untersuchung der Mittel, wodurch eine scharfe Bestimmung der täglichen mittleren Temperatur zu erhalten ist, machen wir in den neuesten Zeiten hauptsächlich den Beobachtungen von KLÄRZ¹. Der Erste aber, welcher die Aufgabe im ganzen Umfange gründlich untersuchte, war TRIEBNER². Dabei lagen die oben bereits angegebenen Bestimmun-

¹ Schweigger's Journ. Th. XLVII. 420, vollständiger Meteorolog. Th. I. S. 90.

² Berliner Denkschriften 1818. S. 411.

gen über den täglichen Gang der Temperatur zum Grunde, und es kam also darauf an, diejenige Curve zu finden, welche diesen, sofern er im Ganzen ein regelmäßiges Gesetz befolgt, ausdrückt, um hieraus dann mit Benutzung einiger an Tage angestellter Beobachtungen die mittlere Temperatur zu erhalten. TRADLUS fand, daß die Curve der täglichen Wärme aus vier parabolischen Bögen bestehe. Es sey demnach der Anfang derselben bei b , und nach Verfluß einer Zeit, welche durch die Abscisse OL ausgedrückt wird, kehre sie wieder auf denselben Punkt zurück, nachdem sie den höchsten, durch die Ordinate c bezeichneten Punkt erreicht hat. Diese beiden, dem Abscissen-Intervall $= L$ zugehörigen parabolischen Bögen haben die Ordinate c als gemeinschaftliche Axe. Der dritte parabolische Bogen treffe mit entgegengesetzter Krümmung den Punkt der niedrigsten Temperatur $= a$ und der vierte erhebe sich wieder bis zur anfänglichen Höhe. Diese beiden letzteren haben die Ordinate der kleinsten Wärme zur gemeinschaftlichen Axe und ein Abscissen-Intervall $= 1 - L$. Der Inhalt der beiden ersten Parabeln $= L [b + \frac{1}{2}(c - b)]$ bezeichnet die tägliche Wärme, wenn L einen Bruch bedeutet, dessen Nenner $= 24$ durch die Zahl der Stunden eines Tages gegeben ist; der Inhalt der beiden letzteren ist

$$= (1 - L) (b - \frac{1}{2}(b - a + n))$$

und die Summe beider ist

$$a + \frac{1}{2}L(c - a) - \frac{1}{2}(2n(1 - L) + a - b).$$

Wählt man a so, daß das zweite Glied $= 0$ wird, so drückt

$$a + \frac{1}{2}L(c - a)$$

die Wärme eines Tages genügend aus, waswegen aber die niedrigste Temperatur bei Nacht nicht zu vernachlässigen ist. TRADLUS nimmt bei seiner Darstellung auch darauf Rücksicht, daß die Temperatur nur selten am folgenden Tage zu b' wieder zurückkehrt, sondern daß meistens die Ordinate $= b' + a$ wird, wie in der Zeichnung ausgedrückt ist; man darf jedoch dieses vernachlässigen, da β im Ganzen ebenso oft positiv als negativ seyn wird. Für die Anwendung dieser Formel muß bemerkt werden, daß a eine tiefe Temperatur bei Nacht ist, $\frac{1}{2}L = \frac{1}{24}$ der Taglänge und c die höchste Temperatur. Letztere, welche ungefähr auf 2 Uhr Nachmittags fällt, ist am sichersten zu beobachten, auch muß $\frac{1}{2}L$ für jeden Ort

besonders berechnet werden. Am schwierigsten ist, die Zeit zu bestimmen, in welcher die Temperatur bei Nacht beobachtet werden soll; dann obgleich die nächtliche Temperatur nach Sonnenaufgang wieder eintritt, so ändert sich doch dann die Wärme so schnell, daß sich hierüber nicht mit Sicherheit etwas festsetzen läßt. TRALLER nahm die Beobachtung um 1 Uhr Nachts. Die gleichen Temperaturen h und h' kommen bei der Formel nicht in Betrachtung, insofern wäre es immer der Mühe werth, zur Bestimmung derselben Beobachtungen anzustellen, da die früher angenommenen bei Sonnen-Auf- und Untergang ungenügend und nun selten einander gleich sind¹. Es selbst fand vermittelt dieser Formel die mittlere Temperatur für Berlin $\approx 6^{\circ},73$ R. oder $84,41$ C., die mittlere Vormittags um 9 Uhr $\approx 6^{\circ},37$ R. oder $7^{\circ},94$ C., welche Größen nur um $0^{\circ},49$ C. verschieden sind.

86) BANFISTRA² benutzte die bereits erwähnten, zwei Jahre umfassenden stündlichen Beobachtungen zu Leith, um die Curve der täglichen Temperatur aufzufinden, zu welchem Zwecke die stündlichen, monatlichen und jährlichen Mittel für beide Jahre durch den jüngeren FOSSO und C. BETZ berechnet wurden. Aus der graphischen Darstellung der durch ganzjährige Beobachtungen für 1824 erhaltenen mittleren täglichen Wärme geht hervor, daß das Thermometer zwischen 4 und 5 Uhr Morgens den niedrigsten Stand hat, dann regelmäßig steigt, bis es um 3 Uhr Nachmittags sein Maximum erreicht, von welchem Zeitpunkte an es allmähig wieder bis zum Minimum sinkt. Die Periode des Steigens dauert 9 Stunden 40 Minuten, die des Sinkens 14 Stunden 20 Minuten, die mittlere Wärme des ganzen Tages fällt auf 9 Uhr 13 Min. Morgens und auf 8 Uhr 26 Min. Abends. Wird auf gleiche Weise die Curve für 1825 gezeichnet, so läuft sie mit dieser fast parallel und eine mittlere Curve aus beiden verwandelt den etwas einer geraden Linie sich nähernden Theil, welcher einigen Nachmittagsstunden zugehört, in einen regelmäßig gekrümmten. Vereinigt man die 6 Sommermonate vom April an gerechnet, so geht die Curve des Sommers regelmäßig herab

Fig. 39.

¹ Seitdem TRALLER diesen Wunsch äußerte, ist in dieser Beziehung viel geschehn, wie theils aus den bisherigen, noch mehr aber aus den folgenden Untersuchungen erhellt.

² Edinburgh Journ. of Science. N. IX. p. 18.

von 1 Uhr Nachts bis 4 Uhr Morgens und steigt dann ebenso regelmäßig bis 3 Uhr Nachmittags, die Wintercurve dagegen hebt sich etwas zwischen 1 und 2 Uhr Nachts, sinkt dann bis 6 Uhr Morgens und steigt wieder bis 2 Uhr Nachmittags. Die Monate April und October geben genau die mittlere Temperatur des Jahres, unterscheiden sich aber dadurch, daß im April die Morgenstemperatur ungleich tiefer, die Mittagstemperatur aber höher ist, als im October, was aus der allmähigen Erwärmung der Erde durch die Sonnenstrahlen leicht begrifflich wird. Die mittlere Temperatur für 1825 fiel auf 9 Uhr 13 Min. Morgens und 8 Uhr 28 Minuten Abends, so daß im Mittel aus beiden Jahren die mittlere tägliche Temperatur für Leith auf 9 Uhr 13 Min. Morgens und 8 Uhr 27 Min. Abends fallen würde. Diese beiden Stunden sind also für die Beobachtungen zur Auffindung der ganzjährlichen mittleren Temperatur die geeignetsten. Inzwischen gilt dieses nur vom ganzen Jahre; denn wenn es sich um die einzelnen Monate handelt, so sind nach den vereinten Beobachtungen von 1824 und 1825 folgende Stunden diejenigen, die das tägliche Mittel geben:

	Morgens.	Abends.		Morgens.	Abends.
Jan.	10 U. 34 Min.	6 U. 57 Min.	Juli	8 U. 55 Min.	8 U. 40 Min.
Febr.	10 — 2 —	6 — 56 —	Aug.	9 — 0 —	8 — 19 —
März	10 — 10 —	8 — 8 —	Sept.	8 — 52 —	8 — 18 —
April	9 — 1 —	8 — 26 —	Oct.	9 — 25 —	6 — 48 —
Mai	9 — 14 —	8 — 40 —	Nov.	9 — 30 —	7 — 41 —
Juni	9 — 7 —	8 — 24 —	Dec.	9 — 56 —	6 — 15 —

Um zu versuchen, wie weit sich die Curve der mittleren täglichen Temperatur aus den Jahren 1824 und 1825 der Fig. 40. näher, trug BARWSTEN auf die Ordinatenlinie der Stunden die Temperaturen als Abscissen und erhielt durch Vereinigung der Endpunkte der letzteren die Bogen AB, BC, CD, DE, wobei

zu A B die Ordin.	A H = 513,	die Abscisse	B H = 172 = 2°,872 F.
— B C — —	CH = 253 — —	B H = 172 =	2,872
— C D — —	CG = 347 — —	DG = 196 =	3,266
— D E — —	EG = 327 — —	DG = 196 =	3,26

gehören. Drückt man beide Größen durch das nämliche Maß aus, so giebt die Summe der Ordinaten = 513 + 253 + 347

+ 327 = 1440 Theile = 24 Stunden; die Abscissen aber geben 172 und 196 Theile. Wird die Curve als Parabel betrachtet, so hat man

$$BH : Bm :: AH^2 : mn^2, \text{ also}$$

$$Bm = \frac{BH \times mn^2}{AH^2}$$

Ein aber AE die Linie der mittleren Temperatur, p die Zeit des Herabsinkens der Temperatur unter das Mittel im Tage p und $p \cdot n = Hm = HB - Bm$. Heißt dann m das Minimum der Temperatur und die Ordinate mn = y, so erhalten wir die gesuchte Temperatur t in der Zeit p.

$$t = m + \frac{HB \times y^2}{AH^2}$$

Für den parabolischen Bogen BC ist

$$t = m + \frac{HB \times y^2}{CH^2}$$

Für den parabolischen Bogen CD, wenn M das Maximum der Temperatur bezeichnet,

$$t = M - \frac{GD \times y^2}{CG^2}$$

Für den parabolischen Bogen DE

$$t = M - \frac{GD \times y^2}{EG^2}$$

Nach diesen Ausdrücken berechneten Temperaturen weichen von den beobachteten um nicht mehr als $0^{\circ},29$ Grad, die größten Unterschiede fallen zwischen 4 und 8 Uhr Nachmittags, sind aber für 1825 schon geringer als für 1824 und werden daher durch Vereinigung mehrjähriger Beobachtungen ohne Zweifel ganz verschwinden.

87) HÄLLSTRÖM¹ und KAMTZ² haben die nämliche Aufgabe behandelt und die Resultate den Beobachtungen zu Leith und Padua angepaßt. Auch hieraus geht hervor, daß die Curve der täglichen Wärme aus vier parabolischen Bogen besteht. Nach der kurzen und klaren Darstellung des Letzte-Fig. 2, welcher ich hier folge, sey die Länge des Tages $AC = 1^{\text{41}}$.

¹ Aus Kongl. Vetensk. Acad. Handl. År. 1824. p. 217. in Poggenpferff Ann. IV. §73.

² Meteorologie. Th. I. S. 92. Vergl. Schweigger's Journ. Th. XVII. S. 390. Th. XLVIII. S. 1.

und $AD = CE$, ferner seyen T und V die zwei Punkte, in denen die entgegengesetzten Parabeln sich vereinigen. Es kommt dann darauf an, das Rechteck $ASXC$ so zu bestimmen, daß sein Inhalt dem der vier Parabeln gleich sey. Der Inhalt einer Parabel ist bekanntlich gleich $\frac{2}{3}$ mal dem Producte aus der Abscisse in die Ordinate und hiernach erhält man für die Fläche der vier Parabeln, also die mittlere Temperatur:

$$AC \cdot AS + \frac{2}{3} EU \cdot TU + \frac{2}{3} EU \cdot UV - \frac{2}{3} SD \cdot ST - \frac{2}{3} VX \cdot XF \\ = AC(AD + DS) + \frac{2}{3} EU(TU + UV) - \frac{2}{3} DS(ST + VX)$$

Ist hierin $AC = 1$, so wird die mittlere Temperatur

$$\begin{aligned} &= AD + DS + \frac{2}{3} EU \cdot TU - \frac{2}{3} DS(1 - TV) \\ &= AD + DS + \frac{2}{3} EU \cdot TV - \frac{2}{3} DS + \frac{2}{3} DS \cdot TV \\ &= AD + \frac{1}{3} DS + \frac{2}{3} TV(EU + DS) \\ &= AD + \frac{1}{3} DS + \frac{2}{3} TV(EB - AD). \end{aligned}$$

Nennt man die niedrigste Temperatur $AD = m$, die höchste $BE = M$, die mittlere t , so ist

$$t = m + \frac{1}{3} DS + \frac{2}{3} TV(M - m).$$

Es wird vorausgesetzt, daß die höchste und niedrigste Temperatur, also M und m durch Beobachtung gegeben sind, und es ist dann nur erforderlich, die Größen DS und TV zu bestimmen.

Hinsichtlich der GröÙe TV glaubte HÄLLSTÄDM nach den täglich mehrmals zu Paris, Halle und Åbo angestellten Thermometerbeobachtungen, sie sey das ganze Jahr hindurch constant und an allen Orten gleich und betrage $\frac{1}{4}$, KANTZ dagegen, suchte durch möglichst genaue geometrische Construction die Punkte M und N , wo die Parabeln der gemessenen Linie am nächsten kommen und also mit ihren Armen zusammenstoßen, durch diese Punkte legte er die Linie MX , deren Durchschnittspunct U dazu diente, die Linie SX mit AC parallel zu ziehen und somit TV zu erhalten. Es ergab sich dann ferner, daß diese GröÙe von den Jahreszeiten abhängt, in den Monaten November, December, Januar und Februar zu Leith, in den drei ersten dieser Monate zu Padua am kleinsten, in den übrigen Monaten aber größer und fast gleich ist. Will man die GröÙe TV für die einzelnen Monate berechnen, so kann man das Jahr als einen Kreis betrachten, wobei jeder einzelne Monat einem Winkel von 30° re-

gehört, und sich hierzu der oben §. 76 angegebenen Formel bedienen.

Die GröÙe DS betrachtet HÄLLSTRÖM als eine Function von $M - m$, indem er $DS = u (M - m)$ setzt, und obgleich der Quotient $\frac{M - m}{DS}$ im Sommer etwas kleiner ist, als im Winter, so nimmt er ihn doch ohne bedeutenden Fehler als stets gleich an. Wird dann auch TV als stets gleich und $\frac{11}{12}$ angenommen, so findet er

$$\text{für Paris } DS = \frac{M - m}{3,06},$$

$$\text{für Halle } DS = \frac{M - m}{2,45},$$

$$\text{für Åbo } DS = \frac{M - m}{2,31}.$$

LINTZ behält den angegebenen Werth von $TV = \frac{11}{12}$ bei und erhält dann

$$\text{für Padua } DS = \frac{M - m}{3,24},$$

$$\text{für Leith } DS = \frac{M - m}{3,37}.$$

Nimmt man aber den von diesem näher bestimmten Werth von TV , wie er in den einzelnen Monaten verschieden gefunden wurde, an und sucht dann die GröÙe DS , so wird der Quotient $\frac{M - m}{DS}$ fast in jedem Monate gleich. Setzt man

nach die GröÙe $DS = \frac{M - m}{2,36}$ als mittleren Werth und be-

rechnet man die Länge des Tages nicht durch 1, sondern durch die Zahl der Stunden $= 24$, so wird aus dem oben gefundenen Ausdrücke

$$t = m + \frac{1}{2} DS + \frac{1}{2} TV (M - m)$$

$$t = m + \frac{M - m}{7,08} + \frac{1}{2} \frac{TV}{24} (M - m),$$

$$t = m + \left(0,141 + \frac{TV}{36} \right) (M - m).$$

Da die mittlere tägliche Temperatur aus einigen binnen 24 Stunden täglich angestellten Beobachtungen vermittelst der Quadratur derjenigen Parabel, welche den Gang der täg-

lichen Wärme ausdrückt, gefunden werden kann, so müssen alle Methoden dieser Quadratur hierbei anwendbar seyn. Man wird sich jedoch dieser Mittel nur selten bedienen, da es bequemere giebt, die zu demselben Ziele führen, und ich erwähne daher nur im Allgemeinen, daß KÄNTZ¹ die von KRAMER² und eine andere von GAUSS³ vorgeschlagene, von POSSELT und POGGENDORFF⁴ auf das vorliegende Problem angewandte Methode geprüft, und insbesondere die letztere als sehr zweckmäßig gefunden hat.

88) Da zur Auffindung der mittleren Wärme eines gegebenen Ortes^b mehrjährige, täglich wiederkehrende Thermometerbeobachtungen erforderlich sind, so wächst hierdurch die Summe derselben außerordentlich, und man begreift bald, daß es vorthéilhaft seyn muß, die Zahl der täglichen Beobachtungen zu vermindern, um nicht eigens hierzu bestimmte Observatoren und Rechner zu bedürfen. Es ist daher eine wichtige Aufgabe der Meteorologie, mit Beseitigung der unbequemen nächtlichen Beobachtungen diejenigen möglichst wenigen Stunden des Tages aufzufinden, deren Temperaturen die mittlere tägliche unmittelbar geben. Am natürlichsten war wohl der Gedanke, daß die halbe Summe des Maximums und Minimums am sichersten zu diesem Ziele führen müsse, und nach v. HUMBOLDT⁵ wurde diese Methode bereits durch den PUTE DE BEZE in den Jahren 1686 und 1699 empfohlen, kam jedoch erst mehr in Aufnahme, als v. HUMBOLDT selbst das aufforderte⁶. Man bedarf hierzu jedoch der Thermographen, die nicht in den Händen vieler Physiker sind und es früher noch weniger waren, und zudem weicht nach einer durch SCHOUW⁷ angestellten Prüfung das hierdurch erhaltene Resultat in einigen Monaten nicht unbedeutend von demjenigen ab, was aus 24stündigen Beobachtungen erhalten wird, wie dieses auch unverkennbar aus der so eben angegebenen

1 Meteorologie Th. I. S. 108.

2 Annales de Mathématiques T. VI. p. 261. 372. T. IX. p. 55.

3 Comment. Soc. Reg. Gott. recent. T. III. p. 39.

4 Dessen Annalen Th. IV. S. 410. Vergl. KLÜCKEL's mathem. Wörterb. Th. IV. S. 153.

5 Poggendorff Ann. VIII. 175.

6 Mém. de la Soc. d'Arcueil. T. II. p. 497.

7 Pflanzengeographie S. 59. Vergl. KÄNTZ a. a. O. S. 98.

Methode zur Auffindung der mittleren Temperatur hervorgeht. LUTZ¹ hat aus 9jährigen, zu Paris angestellten Beobachtungen hieraus gefunden, daß das für 3 Uhr Nachmittags erhaltene Minimum um $0^{\circ},54$ kleiner ist, als das mit einem Thermographen gefundene.

89) Schon früher, die Bemühungen CHAMBERLAIN'S nicht abset, kamen einige Gelehrte auf den Gedanken, eine halbe stündlich das Thermometer zu beobachten und zu machen, welche vereinte Tagesstunden das tägliche Mittel geben, indess darf man wohl sagen, daß BREWSTER² der Erste ist, welchen seit etwa 1823 diesen Gegenstand zur näheren Untersuchung brachte. Es sollten damals an verschiedenen Orten Schottlands Beobachtungen zur Auffindung der mittleren Temperatur angestellt werden und man wählte hierzu die Stunden um 10 Uhr Vormittags und Nachmittags, weil GORDON bereits als die geeignetsten vorgeschlagen hatte, weswegen auch von der königl. Societät zu Edinburg als solche gehalten wurden. Allerdings scheint es am sichersten, die Stunden zu wählen, wo die entgegengesetzten Parabeln sich berühren, also zwei Zeitmomente zu wählen, die ohnehin die mittlere Temperatur geben. Man könnte sagen, es sey nur eine Beobachtung zu einer Zeit zu wählen, wo ohnehin die mittlere Temperatur statt findet, allein es ist zu schwierig, bei der stark wechselnden Krümmung der täglichen Temperaturcurve diesen Moment genau zu bestimmen, statt daß die Wahrscheinlichkeit diese Unregelmäßigkeiten durch zwei, dem bestimmten Abstände von einander befindliche, Punkte ausgeglichen werden. BREWSTER begnügte sich jedoch nicht mit der angenommenen Regel, sondern beschloß die Sache näher zu prüfen, und veranstaltete daher die mehreren zweijährigen stündlichen Beobachtungen zu Leith. Aus diesen geht das Resultat hervor, daß zwei gleichnamige Stunden vor und nach der oberen Culmination der Sonne sehr das Mittel der täglichen Wärme geben, womit auch v. GOLDT³ übereinstimmt, während andere Gelehrte auch anderen gleichnamigen Stunden den Vorzug gegeben haben. Es

¹ Schweigger's Journ. Th. XLVII. S. 424.

² Results of the thermom. Observations made at Leith Forth. 1826. Edinb. Journ. of Science. N. IX. p. 18.

³ RIESO a. a. O. Th. I. S. 276.

liegen indeß bereits Thatsachen in Menge zur Entscheidung der Frage vor, welche Stunden hierzu am geeignetsten sind, wodurch dann zugleich ein Mittel gegeben wird, aus vorhandenen Beobachtungen zu beliebigen Stunden die mittlere Temperatur der Orte in sehr genäherten Werthen zu finden.

PLAYFAIR¹ glaubte, die mittlere Temperatur falle auf 8 Uhr Morgens, das Maximum gegen 3 Uhr Nachmittags, und er wählte daher diese beiden Stunden nebst 10 Uhr Abends für die täglichen Beobachtungen; nach BRWSTER dagegen fallen sie mit einer unmerklichen Abweichung in beiden Jahren der stündlichen Beobachtungen zu Leith auf 9 Uhr 13 Min. Morgens und 8 Uhr 27 Min. Nachmittags. Inzwischen sind diese Stunden nicht für alle Monate dieselben, vielmehr wechseln sie auf folgende Weise:

	Vormitt.	Nachmitt.		Vormitt.	Nachmitt.
Jan. . .	10 ^h 31'	6 ^h 57'	Juli . .	8 ^h 55'	8 ^h 40'
Febr. . .	10 2	6 56	Aug. . .	9 0	8 19
März . .	10 10	8 8	Sept. . .	8 52	8 18
April . .	9 1	8 26	Oct. . .	9 25	6 48
Mai . .	9 14	8 40	Nov. . .	9 39	7 41
Juni . .	9 7	8 24	Dec. . .	9 56	6 15

wobei die Abweichungen vom regelmässigen Fortgange in Juli und September sehr auffallend sind. BRWSTER giebt für mehrere Orte an, um wie viel die durch die daselbst gebräuchlichen Beobachtungsstunden gefundenen täglichen Mittel der Temperatur von der wahren mittleren abweichen, wobei jedoch vorausgesetzt wird, daß an allen diesen Orten das nämliche Gesetz gelte, welches aus den Beobachtungen zu Leith entnommen worden ist. Es geht hieraus übrtens hervor, daß die aus Beobachtungen zu verschiedenen Stunden des Tags gefundenen mittleren Temperaturen sich mitunter nicht wenig vom wahren Mittel entfernen, eine Zusammenstellung der Größen, welche durch Beobachtungen in zwei gleichnamigen Stunden erhalten würden, zeigt dagegen, daß auf diese Weise das richtige Mittel auf jeden Fall sehr annähernd gefunden wird. Es aber die aus den gegebenen Beobachtungen zu verschiedenen Stunden des Tags gefundenen täglichen Mittel auf die richtigen zu reduciren, scheint es mir am angemessensten, für Pa-

¹ Edinb. Journ. of Science. N. IX. p. 26.

zu und Leith diejenigen Coefficienten zu suchen, womit die für einzelne Stunden gegebenen Beobachtungen multiplicirt werden müssen, um das richtige Mittel zu erhalten, weil sich die Correction dann auch auf die zu verschiedenen Stunden gemachten Beobachtungen anwenden läßt, wobei jedoch vorausgesetzt wird, daß unter verschiedenen Polhöhen der nämliche Gang der täglichen Wärme herrscht oder daß die Curven der täglichen Wärme einander parallel sind, was zwar in größter Strenge richtig ist, da sich selbst zwischen Beobachtungen zu Leith und Padua in dieser Hinsicht ein kleiner Unterschied zeigt, aber doch im Ganzen als sehr richtig gelten kann, auf jeden Fall dann, wenn von der jährigen mittleren Temperatur die Rede ist. Heißt daher die mittlere tägliche Wärme t , die zu einer gewissen Stunde beobachtete t' , so hat man

$$t : t' = 1 : 1 \pm p,$$

wo p die Größe bezeichnet, um welche die gefundene größte oder kleiner ist, als die mittlere. Hiernach hat man

$$t = t' \frac{1}{1 \pm p}.$$

Die Factoren $\frac{1}{1 \pm p}$ für Padua und Leith sind in der folgenden Tabelle enthalten, worin die Stunden vom Mittage an gezählt sind.

Werthe von $\frac{1}{1 \pm p}$ für

Stunde	Padua	Leith	Stunde	Padua	Leith
1	0,83032	0,84724	13	1,15160	1,15160
2	0,81893	0,83549	14	1,17922	1,16796
3	0,82089	0,83319	15	1,20721	1,18947
4	0,84510	0,84565	16	1,23100	1,22660
5	0,88083	0,86260	17	1,23876	1,24505
6	0,92533	0,88978	18	1,19775	1,19261
7	0,96900	0,92719	19	1,13450	1,13999
8	1,00516	0,98801	20	1,05853	1,08263
9	1,04895	1,02844	21	0,97590	1,01345
10	1,07592	1,06480	22	0,92098	0,95662
11	1,10171	1,09976	23	0,88199	0,90673
12	1,12796	1,13000	24	0,85034	0,86653

Beide Reihen weichen wenig von einander ab, und ich habe, daß man sich der für Padua gefundenen Coefficienten

füglich zur Reduction der Beobachtungen, die an allen Orten Deutschlands, Frankreichs und Italiens angestellt worden sind, mit großer Sicherheit bedienen könne, und auch für Orte aus anderen Gegenden dürften dieselben anwendbar seyn, wenn nicht der Gang der Wärme daselbst ausnahmsweise von der allgemeinen Regel abweicht. Für Inseln und Küstenländer mögen, die für Leith gefundenen den Vorzug verdienen.

90) Die vorstehenden Untersuchungen führen dann leicht zur Beantwortung der Frage, welche Stunden zur Auffindung der täglichen mittleren Temperatur am geeignetsten sind. Nach der vorstehenden Tabelle fallen diese für Padua etwas vor 8 Uhr Abends und nach 8 Uhr Morgens, für Leith etwas nach 8 Uhr Abends und etwas nach 9 Uhr Morgens. Die Zeit läßt sich genauer bestimmen, allein es ist ungleich leichter und bequemer, gerade Stunden zu wählen, als die Zeit der Beobachtungen nach Stunden und Minuten zu bestimmen; auch fügt sich Ersteres besser in die sonstigen bestimmten Geschäfte der Beobachter. Daher schlug WARGENTIN¹ nach den Beobachtungen zu Stockholm die Stunde 11 Uhr Abends, COTTE² für Paris 9 Uhr Morgens vor, welche nach TRALLER³ auch für Berlin die geeignete ist. Nach v. HUMBOLDT⁴ kommt die Wärme bei Sonnenuntergang der mittleren täglich sehr nahe, SCHOUW⁵, HÄLLSTRÖM⁶ und KÄMTZ⁷ haben jedoch durch genaue Untersuchungen gefunden, daß die Stunden der mittleren Temperatur in den verschiedenen Monaten ungleich sind, und insbesondere hat Letzterer aus den gegebenen Messungen folgende interessante Zusammenstellung derselben mitgetheilt.

1 Poggendorff Ann. IV. 898.

2 Traité de Météorologie p. 371.

3 Berliner Abhandl. für 1818. S. 412.

4 Mém. de la Soc. d'Arcueil. T. II. p. 491.

5 Klimatologie Th. I. S. 181.

6 Poggendorff Ann. IV. 896.

7 Meteorologie Th. I. S. 106.

Monat	Morgen		Abend		Zeit über dem Mittel	
	Padua	Leith	Padua	Leith	Padua	Leith
Januar	22 ^h ,2	22 ^h ,3	8 ^h ,7	7 ^h ,8	10 ^h ,5	9 ^h ,5
Februar	22,1	21,9	9,7	7,2	11,6	9,3
März	21,6	21,9	9,2	8,6	11,6	10,7
April	21,5	21,0	9,1	8,8	11,6	11,8
Mai	19,6	21,0	7,6	9,0	12,0	12,0
Juni	19,4	20,8	7,1	8,6	11,7	11,8
Juli	19,5	20,7	7,1	8,9	11,6	12,2
August	20,2	20,8	7,4	8,5	11,2	11,7
September	20,8	21,1	7,9	8,2	11,1	11,1
October	21,4	21,2	7,5	6,8	12,1	9,6
November	21,2	21,6	6,6	7,7	9,4	10,1
December	21,6	21,5	7,5	6,2	9,9	8,7

ergeben sich ziemlich bedeutende Unterschiede an beiden, vorzüglich aber zeigt sich, daß keine zwei gleichnamigen Stunden, beide einzeln oder vereint, die tägliche mittlere Temperatur geben können. Das Comité für Edinburgh schied nach dem Vorschlage von GORDON für 10 Uhr Morgens und 10 Uhr Abends, und um diese Regel zu prüfen, resubstanzelte BREWSTER¹ schon früher fünf Reihen stündlicher Beobachtungen. Hierdurch erhielt er

		Mittel	
		aus stündl. Beob.	aus 10 und 10 Uhr.
von 23. März bis 29. März . .	3°,90 C. . .	3°,14 C.	
— 1. April — 1. April . .	5,42	5,27	
— 23. Juli — 27. Juli . . .	17,97	17,47	
— 28. Oct. — 1. Nov. . .	8,70	9,19	
— 6. Jan. — 6. Febr. . .	—9,63	—8,80	
Mittel . .		5°,27 . . .	5°,25

keinen unbedeutenden Unterschiede von 0°,02 C. Hiernach ist die aus zwei Beobachtungen um 10 Uhr Morgens und 10 Uhr Abends entnommene Temperatur der wirklichen mittleren weit höher, als die aus dem Maximum und Minimum. Aus der Fortsetzung dieser Beobachtungen, wie sie in den Jahren 1824 und 1825 angestellt wurden, folgert BREWSTER², daß aus der Verbindung von zwei gleichnamigen Stunden die mittlere

¹ Edinburgh Philos. Journ. N. XII. p. 352.

² Edinb. Journ. of Science. New Ser. N. II. p. 251.

Temperatur sehr genau gefunden wird, obgleich die verein-
 Beobachtungen um 9 Uhr 13 Min. Morgens und 8 Uhr
 Min. Abends das richtigste Resultat geben. Es darf hier
 jedoch nicht unberücksichtigt bleiben, daß diese Folgerun-
 bloß für Leith und höchst wahrscheinlich auch für die sämt-
 lichen Orten an der Ostküste Großbritanniens gilt. Dürfen
 ferner die für Padua und Leith erhaltenen Resultate als selb-
 betrachten, aus denen der Gang der täglichen Wärme
 auch für andere Orte bestimmen läßt, so ist es leicht, zu
 finden, welche Paare gleichnamiger Stunden sich zur Aus-
 dung der täglichen mittleren Wärme am besten eignen.

Die folgende Tabelle zeigt nämlich, um wie viel die
 zwei gleichnamigen Stunden erhaltene Temperatur von der
 genauen mittleren, die zu Padua aus 24stündigen Beobach-
 ten $13^{\circ},75$ und zu Leith $9^{\circ},04$ beträgt, abweicht, und
 den Coefficienten $\frac{1}{1+p}$, womit sie corrigirt werden
 um sie auf die 24stündige mittlere zu reduciren.

Stun- den	Padua			Leith		
	Tem- per.	Un- tersch.	$\frac{1}{1+p}$	Tem- per.	Un- tersch.	$\frac{1}{1+p}$
1—1	14°,25	0°,50	0,9648	9°,26	0°,22	0,9762
2—2	14,22	0,47	0,9669	9,28	0,24	0,9741
3—3	14,07	0,32	0,9772	9,23	0,19	0,9749
4—4	13,72	—0,03	1,0022	9,08	0,04	0,9956
5—5	13,36	—0,39	1,0292	8,96	—0,08	1,0089
6—6	13,17	—0,05	1,0440	8,87	—0,17	1,0192
7—7	13,16	—0,59	1,0448	8,84	—0,20	1,0226
8—8	13,34	—0,31	1,0307	8,79	—0,25	1,0284
9—9	13,61	—0,14	1,0103	8,86	—0,18	1,0227
10—10	13,86	0,11	0,9921	8,97	—0,07	1,0078
11—11	14,03	0,28	0,9800	9,09	0,05	0,9945
12—12	14,18	0,43	0,9697	9,22	0,18	0,9805

Hiernach giebt es der täglichen Wärmecurve gemäß
 Paare gleichnamiger Stunden, die dem wahren täglichen
 tel am nächsten kommen, in Padua um 4 und 10 U
 Leith um 4 und um 11 Uhr; die größte Abweichung h
 aber zu Padua nur $0^{\circ},5$ und zu Leith nur $0^{\circ},25$ C.
 wir diesernach z. B. für Maestricht das Mittel aus d
 9 Uhr Morgens und um 9 Uhr Abends erhaltenen Tem.

ren nehmen und dieses mit dem Mittel das für Padua und Leith für diese Stunden gefundenen Coefficienten multipliciren, also $\frac{10^{\circ},45 + 9^{\circ},79}{2} \times \frac{1,0103 + 1,0227}{2}$, so giebt die-
 es für die mittlere jährliche Wärme daselbst $10^{\circ},287$; also um $0^{\circ},337$ C. grösser, als die durch CHANAT¹ aus den genau mit-
 tel eines Thermometregraphen gemessenen Maximis und Mi-
 nimis entnommene $= 9^{\circ},97$ C., aber wahrscheinlich noch ge-
 ringer, wenn wir diese mittlere Temperatur mit der zu Brüs-
 sel gefundenen $= 10^{\circ},8$ vergleichen. Wollte man zur Be-
 rechnung bloß den für Padua gefundenen Coefficienten $= 1,0103$
 verwenden, so betrüge die mittlere Temperatur zu Maestricht
 $= 10^{\circ},224$, also nur $0^{\circ},254$ C. mehr, als die aus den Maxi-
 mis und Minimis erhaltene².

91) Nach BREWSTER's Wunsche wurden, auch zu Wien
 am 17ten Juli 1826 stündliche Beobachtungen angestellt, deren
 Resultate BAUMGARTNER³ mittheilt. In Wien selbst unter
 $48^{\circ} 12'$ N. B. und 541 Fufs über der Meeresfläche war nach
 J. JACQUIN's Beobachtungen im botanischen Garten das Mittel
 aus allen gemessenen Thermometergraden $= 15^{\circ},4$, aus denen
 um 9 und 9 Uhr $= 15^{\circ},3$, aus denen um 10 und 10 Uhr $= 15^{\circ},5$.
 Diese dieser Stunden giebt also das Mittel völlig genau, am nächsten
 um Morgens 9 Uhr mit $15^{\circ},2$, und Abends 8 Uhr mit $15^{\circ},5$, so
 da beide vereint die mittlere Temperatur ganz genau geben wür-
 den, allein die Zeit eines einzigen Tages ist zu kurz, als daß man auf
 das erhaltene Resultat eine Regel gründen könnte. Gleichzei-
 tig wurde auch zu Görz unter $45^{\circ} 57'$ N. B. in einer Meer-
 eshöhe von 264 F. durch PHIL. JOHANN beobachtet. Das
 Mittel aller Beobachtungen war $18^{\circ},76$, aus denen um 9 und
 9 Uhr $18^{\circ},55$, die dem Mittel am nächsten kommenden einzel-
 nen Stunden waren Morgens 8 Uhr mit $19^{\circ},3$ und Abends
 7 Uhr mit $19^{\circ},4$. Auf dem Schneeberge unter $47^{\circ} 45' 45''$
 N. B. in einer Höhe von 6390 Fufs erhielt der Beobachter,

¹ Mémoire sur la Météorologie. p. 8.

² Da die Beobachtungen zu Maestricht zu den vorzüglich ge-
 nau gehören, so ist es nützlich, durch diese Betrachtung zu zeigen,
 wie sehr annähernd die mittleren Temperaturen aus zwei in gleich-
 zeitigen Stunden täglich angestellten Beobachtungen gefunden wer-
 den können.

³ Wiener Zeitschrift Th. II. S. 59.

Hauptmann HAWLICZEK, im Mittel $6^{\circ},32$; aus 9 Uhr Morgens und 9 Uhr Abends $6^{\circ},1$; aus 10 Uhr Morgens und 10 Uhr Abends $6^{\circ},55$; dem Mittel am nächsten kam nur die Temperatur um 9 Uhr Abends mit $6^{\circ},5$. Auf dem Leopoldsberge unter $48^{\circ} 17' 26''$ N. B. von 1296 Fufs Meereshöhe erhielt v. SCHMOLLA aus 24 Beobachtungen $15^{\circ},40$; aus 9 Uhr Morgens und Abends $14^{\circ},95$; aus 10 und 10 Uhr $15^{\circ},5$; am nächsten kam 9 Uhr Morgens mit $15^{\circ},2$, alle Grade nach der 80theil. Scale. So wenig so kurze Zeit dauernde Beobachtungen auch eine Regel begründen können, so gewahrt man doch auffallend die Uebereinstimmung mit dem für Padua gefundenen Gesetze, wonach das Mittel aus den Beobachtungen um 9 und 9 Uhr etwas zu klein, das um 10 und 10 Uhr etwas zu groß ist. Durch BREWSTER scheinen auch die Beobachtungen veranlaßt worden zu seyn, welche SCHÜBLER¹ am 17. und 18. Febr. 1827 stündlich, aber leider mit einigen, durch Interpolation ersetzten Unterbrechungen, anstellte. Hieraus ergibt sich gleichfalls, daß das Mittel aus dem Maximum und Minimum geringer ist, als das Mittel aus stündlichen Beobachtungen, dagegen giebt eine Vereinigung der um 6^h Morgens, 2^h und 10^h Nachmittags angestellten Beobachtungen die gesuchte GröÙe sehr genau und die aus CHIMINELLO's Beobachtungen entnommenen Correctionen sind für den gewünschten Zweck völlig genügend.

92) HERSCHTEL's bekannte Aufforderung zu gemeinschaftlichen stündlichen Beobachtungen haben auch QUETELET² veranlaßt, solche zu Brüssel anzustellen, wodurch er v. HERBOLDT's Satz, daß zwei gleichnamige Stunden die mittlere Temperatur nahe genau geben, im Ganzen bestätigt findet. Wir können indess die hierdurch gewonnenen Thatsachen noch vollständiger benutzen, wenn wir aus den 5 bis jetzt bekannt gewordenen Reihen, wovon 2 dem 22sten Juni, die 3 übrigen dem 21sten März, 21sten Sept. und 21sten Dec. zugehören, das Mittel nehmen. Hieraus erhalten wir, die Stunden vom Mittage an gezählt:

1 Schweigger's Journ. Th. XLIX. S. 121.

2 Bulletins de l'Acad. des Sciences et Belles Lettres de Bruxelles. 1835. T. II. p. 234. 327. 1836. p. 5. 104. 238.

Stunde	Juni	Sep- tember	De- cember	März	Mittel	$\frac{1}{f+p}$
1	17°,85	22°,10	— 5°,30	16°,50	12°,79	0,7384
2	17,82	23,00	— 5,25	16,65	13,05	0,7237
3	17,80	23,25	— 5,10	16,95	13,25	0,7128
4	17,48	22,45	— 5,50	16,95	12,84	0,7356
5	17,62	21,40	— 6,15	15,95	12,20	0,7742
6	17,30	20,05	— 7,50	15,35	11,30	0,8358
7	15,73	19,10	— 8,10	14,50	10,31	0,9161
8	14,53	18,70	— 8,60	11,80	9,11	1,0368
9	14,16	18,40	— 9,00	10,00	8,39	1,1257
10	13,76	18,20	— 9,60	9,80	8,04	1,1748
11	13,23	18,00	— 10,00	10,10	7,83	1,2063
12	14,05	17,70	— 10,40	10,70	8,01	1,1792
1	13,90	17,40	— 10,20	9,60	7,67	1,2314
2	14,05	17,10	— 10,00	8,80	7,49	1,2610
3	14,25	17,00	— 9,90	8,20	7,39	1,2781
4	14,45	16,60	— 9,90	8,10	7,31	1,2921
5	14,00	16,50	— 9,70	8,00	7,20	1,3118
6	14,57	13,05	— 9,20	8,40	6,70	1,4097
7	15,50	15,15	— 9,10	8,70	7,56	1,2493
8	16,05	16,25	— 9,45	9,00	7,96	1,1866
9	16,45	17,80	— 8,50	10,80	8,89	1,0624
10	17,72	19,50	— 8,20	9,80	9,70	0,9737
11	17,40	20,40	— 7,20	11,60	10,55	0,8953
12	17,62	21,10	— 6,10	12,00	11,15	0,8471
Mittel	15,72	18,76	— 8,23	11,55	9,45	

Ein einzelner Tag kann unmöglich eine Regel für den täglichen Gang der Wärme abgeben, denn es kommen oft Sprünge vor, welche die Biegung der Curve ganz verrücken. So war es auch bei den hier mitgetheilten Beobachtungen der Fall, daß an zwei Beobachtungstagen die Temperatur zu sehr sich änderte, um die zu gleichen Stunden an zwei einander folgenden Tagen gemessenen Thermometergrade in ein Mittel zu vereinigen, ohne den regelmäßigen täglichen Gang der Wärme gänzlich zu verrücken, und aus dieser Ursache rührt auch die in der Tabelle im Juni auf 12 Uhr Nachts fallende plötzliche Verrückung. Dennoch stellt sich die Regelmäßigkeit der täglichen Wärmecurve heraus, jedoch sind die täglichen Extreme größer, als sie aus einer Vereinigung ganzjähriger Beobachtungen muthmaßlich hervorgehn würden, auch ist die mittlere jährliche Temperatur von 9°,45 C. geringer, als die aus lange anhaltenden zahlreichen Beobachtungen ent-

nommene von $10^{\circ},67$ mit einem Unterschiede von $1^{\circ},22$. Wollen wir aber annehmen, daß die mittlere tägliche Curve für das ganze Jahr mit der angegebenen parallel laufe, so geben die in der 7ten Columnne enthaltenen Zahlen diejenigen Factoren, womit man die zu den angegebenen Stunden angestellten Beobachtungen multipliciren müßte, um aus ihnen die mittlere zu erhalten, und die nachfolgende Tabelle zeigt, daß ebenso wie zu Padua und Leith auch zu Brüssel das aus zwei gleichnamigen Stunden erhaltene Mittel von der täglichen mittleren Wärme nicht merklich abweicht.

Stunden	Untersch.	$\frac{1}{1+p}$	Stunden	Untersch.	$\frac{1}{1+p}$	Stunden	Untersch.	$\frac{1}{1+p}$
1	$0^{\circ},79$	0,9233	5	$0^{\circ},26$	0,9737	9	$-0^{\circ},80$	1,0932
2	0,88	0,9135	6	$-0,44$	1,0494	10	$-0,57$	1,0648
3	0,88	0,9135	7	$-0,51$	1,0577	11	$-0,25$	1,0261
4	0,64	0,9370	8	$-0,90$	1,1063	12	0,14	0,9659

Hiernach sind die beiden gleichnamigen Stunden 5 und 5, 12 und 12 diejenigen, welche die mittlere tägliche Temperatur am genauesten geben. QUETZEL¹ findet jedoch aus den ihm zu Gebote stehenden zahlreichen Beobachtungen zu Brüssel, daß die mittlere tägliche Temperatur dort etwas nach 8 Uhr Morgens und etwas vor 7 Uhr Abends fällt, woraus wohl ohne Widerrede folgt, daß die von mir mitgetheilten Resultate aus den angegebenen Gründen auf einen hierfür genügenden Grad von Genauigkeit keine Ansprüche haben; dennoch aber zeigen sie den täglichen Gang der Wärme nicht bloß deutlich, sondern die größte Abweichung des Mittels aus zwei gleichnamigen Stunden vom genauen Mittel aus 24 Stunden beträgt nicht mehr als $0^{\circ},9$ C., so daß also auf jeden Fall selbst auf diese Weise mindestens annähernde Resultate zu erhalten sind.

Auf die durch DARWATER gegebene Veranlassung wurden ferner an vielen Orten von Nordamerika am 17ten Juli 1826 stündliche Beobachtungen angestellt. Aus denen zu Tweedsmuir School unter $55^{\circ} 30'$ N. B. ergibt sich² die mittlere Wärme $= 13^{\circ},58$ C. Dieser am nächsten kommt als ein-

1 Bulletin de la Soc. de Bruxelles. 1835. T. II. p. 355.

2 Edinburgh Journ. of Science. N. XI. p. 148.

elne Stunde um 8 Uhr Morgens mit $13^{\circ},33$ und 8 Uhr Abends mit $12^{\circ},78$; die beiden gleichnamigen Stunden um 10 Uhr mit $13^{\circ},47$ kommen aber noch näher. Hiernach sind wohl die gleichnamigen Stunden um 10 Uhr allgemein als die geeigneten für tägliche Thermometermessungen zu empfehlen, wie auch KÄMTZ¹ gefunden hat, noch genauere Resultate aber erhält man durch die Verbindung von 4 Durchschnittspuncten der parabolischen Curve, wozu KÄMTZ, übereinstimmend mit den oben gefundenen Gröfsen, die gleichnamigen Stunden um 8 Uhr und 10 Uhr empfiehlt, deren mittlere Wärme von der aus 24 Stunden erhaltenen, nach einer hierfür berechneten Tabelle, in einem Monate um $0^{\circ},2$ C. abweicht, für das ganze Jahr aber vollkommene Uebereinstimmung darbietet. Obgleich die gleichnamigen Stunden um 3 Uhr und 9 Uhr ein nicht minder genaues Resultat geben, so sind die ersteren doch deswegen vorzuziehen, weil in diese die regelmässigen barometrischen Oscillationen fallen, jedoch dürfte es zu viel verlangt seyn, an allen jenen 4 Stunden zu beobachten, von denen eine der äussersten auf jeden Fall der nächtlichen Ruhe zugehört, und zwei der genannten oder überhaupt zwei gleichnamige Stunden genügen um so mehr, als man mit grosser Sicherheit die erhaltenen Resultate auf die angegebene Weise durch Multiplication mit dem Factor $\frac{1}{1 \pm p}$ corrigiren kann.

Viele Beobachter zeichnen ihre Messungen dreimal täglich auf und DRWYER² zu Williamstown will aus 30 Tage fortgesetzten stündlichen Beobachtungen gefunden haben, dafs 7 Uhr Morgens, 2 Uhr und 9 Uhr Abends die tägliche mittlere Temperatur am genauesten geben; es ist jedoch überflüssig, hierüber weitere Untersuchungen anzustellen, da Alles, was zur Beurtheilung der Genauigkeit dient, welche durch zwei, drei oder mehrmalige tägliche Aufzeichnungen erhalten wird, bereits mitgetheilt worden ist. Schliesslich möge daher hier nur noch bemerkt werden, dafs nach PLAYFAIR³ die mittlere tägliche Temperatur aus der um 8 Uhr Morgens verbunden mit dem Mittel aus dem Maximum und Minimum sehr genau gefunden

¹ Meteorologie Th. I. S. 105.

² Edinburgh Phil. Journ. N. XII. p. 352.

³ Edinburgh Philos. Trans. T. V. p. 193.

Monatliche Maxima und Minima.

Lima

1805

1810

Monat	Max.	Min.	Un- tersch.	Max.	Min.	Un- tersch.
Januar	25°,00	23°,75	1°,25	24°,44	23°,20	1°,20
Februar	26,33	24,44	1,89	25,00	23,75	1,25
März	25,77	23,75	2,02	25,00	23,75	1,25
April	23,74	22,22	1,52	23,75	21,84	1,91
Mai	23,91	19,44	4,47	21,81	19,44	2,37
Juni	18,74	18,33	0,41	18,89	17,78	1,11
Juli	18,33	17,22	1,11	18,20	16,11	2,09
August	17,49	17,09	0,40	17,64	16,11	1,53
September	18,33	17,49	0,84	18,20	17,78	0,42
October	18,75	17,49	1,26	18,75	17,49	1,24
November	20,83	18,75	2,08	20,83	18,60	2,23
December	23,20	20,83	2,37	21,92	21,11	0,81

Batavia

1758

1759

Monat	Max.	Min.	Un- tersch.	Max.	Min.	Un- tersch.
Januar	29°,44	23°,89	5°,55	27°,78	23°,33	4°,45
Februar	29,44	24,44	5,00	27,22	21,67	5,55
März	29,44	24,44	5,00	28,33	24,44	3,89
April	28,89	24,44	4,45	28,89	24,44	4,45
Mai	28,89	24,44	4,45	29,44	23,89	5,55
Juni	28,33	23,89	4,44	28,89	22,22	6,67
Juli	29,44	23,33	6,11	—	—	—
August	30,56	23,89	6,67	—	—	—
September	29,44	24,44	5,00	—	—	—
October	28,33	24,44	3,89	—	—	—
November	28,33	23,33	5,00	—	—	—
December	28,89	23,33	5,56	—	—	—

Hawaii

Padua

1822 und 1821

Monat	Max.	Min.	Un- tersch.	Max.	Min.	Un- tersch.
Januar	26°,67	15°,00	11°,67	5°,0	—12°,4	17°,4
Februar	25,00	16,11	8,89	7,6	— 2,0	9,6
März	25,56	18,89	8,87	10,4	— 1,0	11,4
April	27,22	16,67	10,55	16,5	1,0	15,5
Mai	27,22	22,22	5,00	20,0	9,6	10,4
Juni	28,89	21,67	7,22	22,7	8,8	13,9
Juli	28,89	23,33	5,56	24,5	11,8	12,7
August	31,11	23,33	7,78	24,0	10,8	13,2
September	30,56	23,33	7,23	21,0	7,4	13,6
October	30,00	22,78	7,22	16,6	6,8	9,8
November	27,78	21,67	6,11	12,0	— 3,9	15,9
December	26,67	16,67	10,00	5,2	— 4,6	9,8

Heidelberg

Apenrade

Monat	Max.	Min.	Un- tersch.	Max.	Min.	Un- tersch.
Januar	8°,52	—12°,09	20°,61	7°,50	—5°,75	13°,25
Februar	11,45	— 8,04	19,49	10,00	—10,87	20,87
März	16,84	— 2,25	19,09	11,62	— 5,62	17,24
April	23,12	2,00	21,12	20,25	— 4,37	24,62
Mai	26,84	6,82	20,02	22,50	— 2,12	24,62
Juni	29,62	10,45	19,17	26,25	2,75	23,50
Juli	31,47	12,55	18,92	24,62	5,75	18,87
August	29,60	12,12	17,48	25,00	6,45	18,55
September	25,87	7,97	16,90	27,50	0,62	26,88
October	20,66	2,05	18,61	18,70	— 1,25	19,95
November	14,08	— 3,85	17,93	10,37	— 3,97	14,34
December	11,55	— 6,75	18,30	9,00	— 6,25	15,25

Leith 1824				Leith 1825		
Monat	Max.	Min.	Untersch.	Max.	Min.	Untersch.
Januar	10,88	0,22	10,66	8,69	-0,94	9,63
Februar	9,79	-1,62	8,17	8,32	-1,82	10,14
März	10,02	0,40	9,62	11,38	2,24	9,14
April	14,30	0,88	13,42	12,43	4,74	7,69
Mai	19,41	5,83	13,58	12,58	7,07	5,51
Juni	16,10	10,08	6,02	18,75	9,68	9,07
Juli	19,02	12,98	6,04	20,97	12,92	8,05
August	18,31	11,58	6,73	18,73	13,56	5,17
September	19,87	4,27	15,60	17,49	9,68	7,81
October	13,33	-3,02	10,35	13,76	4,03	11,73
November	11,19	1,22	9,97	7,98	0,20	7,78
December	10,15	-2,16	12,31	8,33	-1,90	10,23

Fort Reliance 1834				Felix Harbour 1832 und 1829		
Monat	Max.	Min.	Untersch.	Max.	Min.	Untersch.
Januar	26,49	-51,00	24,51	22,22	-43,88	21,00
Februar	19,76	-41,99	22,23	24,45	-42,48	18,03
März	16,40	-41,37	24,97	20,26	-44,71	24,45
April	11,40	-34,94	23,54	—	—	—
Mai	2,62	-20,00	17,32	—	—	—
Juni	—	—	—	—	—	—
Juli	—	—	—	—	—	—
August	—	—	—	—	—	—
September	—	—	—	—	—	—
October	16,72	-29,90	12,28	4,44	-26,66	22,22
November	17,93	-37,37	19,42	3,33	-38,32	34,99
December	20,71	-44,57	23,86	22,22	-38,32	16,10

Felix Harbour

Monat	1830			1831		
	Max.	Min.	Untersch.	Max.	Min.	Untersch.
Januar	—20°,55	—41°,77	21°,22	—16°,92	—50°,81	33°,89
Februar	—16,97	—43,88	26,91	—13,03	—44,99	31,96
März	—6,67	—41,10	34,43	—22,47	—46,11	23,64
April	—0,56	—29,44	28,88	—1,11	—31,66	30,55
Mai	2,78	—18,33	21,11	2,22	—26,66	28,88
Juni	16,67	—3,33	20,00	11,11	—10,00	21,11
Juli	21,11	0,00	21,11	10,00	0,00	10,00
August	14,44	0,56	13,88	12,23	—4,44	16,67
September	6,11	—15,00	21,11	2,22	—14,44	16,66
October	—4,44	—24,45	20,01	—1,67	—30,55	28,88
November	—4,44	—40,55	36,11	—6,67	—41,10	34,43
December	—14,44	—43,88	29,44	—18,88	—41,10	22,22

Um aus Orten unter mittlerer Breite und zugleich einem westlicher und einem östlicher gelegenen die absoluten monatlichen Schwankungen zu haben, können die durch CRAWFORD¹ bekannt gemachten trefflichen Messungen der während eines Zeitraumes von 8 Jahren von 1826 bis 1833 zu Maestricht und die durch SCHMÜSZA² aus den Regensburger Beobachtungen von 1774 bis 1834 entnommenen monatlichen Maxima und Minima dienen.

Monatliche Oscillationen der Wärme zu Maestricht.

Monate	Maxima	Minima	Unterschied	halbe Summe
Januar . .	7°,61	—14°,03	21°,64	—3°,21
Februar .	12,48	—11,41	23,89	0,54
März . . .	16,61	—8,60	20,21	6,51
April . . .	21,85	—0,74	22,59	10,56
Mai . . .	26,14	3,13	23,01	14,64
Juni . . .	29,04	7,44	21,60	18,24
Juli . . .	31,55	9,88	21,67	20,72
August . .	29,09	8,86	20,23	18,98
September	23,34	3,79	19,55	13,57
October .	20,03	0,59	19,44	10,31
November	13,31	—4,03	17,34	4,64
December	11,00	—7,44	18,44	1,78
Jahr	20,17	—0,63	20,80	9,77

¹ Mémoire sur la Météorologie. p. 23.

² Monatliche Beobachtungen zu Regensburg u. s. w. Nürnberg. 1835. IX. Bd.

Monatliche Oscillationen der Wärme zu Regensburg.

Monat	Ma- ximum	Minima	Unter- schied	halbe Summe
Januar	5°,73	—14°,28	20°,01	—4°,28
Februar	8,62	—12,00	20,62	—1,69
März	15,51	—8,60	24,11	—3,46
April	22,60	—1,70	24,30	10,71
Mai	27,17	3,60	23,57	15,38
Juni	29,25	7,05	22,20	18,15
Juli	31,08	7,72	23,36	19,40
August	30,42	8,99	21,43	19,70
September	25,92	4,44	21,48	15,18
October	19,87	0,42	20,29	9,72
November	12,72	5,77	18,49	3,48
December	7,56	11,42	18,92	—1,96
Das Jahr	19,69	1,87	21,56	8,93

Der Anblick der Tabellen bestätigt den aufgestellten Satz einer Zunahme der monatlichen Oscillationen unter höhern Breiten, und es würde leicht seyn, einen analytischen Ausdruck hierfür aufzufinden, jedoch scheint mir die Zahl der vorliegenden Orte zu gering, als daß dieses mit Genauigkeit geschehn könnte. Außerdem sind die monatlichen Oscillationen im Ganzen im Frühjahre am größten, im Herbst dagegen am geringsten. Auffallend aber ist die Verschiedenheit der Differenzen der einzelnen Monate in verschiedenen Jahren, wie sich sowohl aus der nachfolgenden Tabelle, als auch insbesondere aus den Beobachtungen zu Felix Harbour ergibt, und leicht für die anderen Orte nachgewiesen werden könnte, wenn hierfür hinlänglich zahlreiche Beobachtungen vorhanden wären. Zum Beweise theile ich die hier in Heidelberg beobachteten monatlichen Oscillationen der letzten 8 Jahre von 1827 bis 1836 mit.

Monat	1829	1830	1831	1832	1833	1834	1835	1836
Januar	20°,7	26°,8	27°,0	18°,0	21°,8	15°,2	16°,8	26°,7
Februar	25,5	36,0	31,3	15,0	16,2	19,5	15,6	16,2
März	18,7	22,0	16,0	18,2	17,5	15,5	11,5	18,8
April	20,4	21,3	19,5	18,1	11,8	20,6	20,0	19,2
Mai	22,0	22,6	21,7	24,5	21,0	20,0	18,0	21,2
Juni	21,2	18,5	17,1	14,8	19,3	20,0	21,2	20,0
Juli	18,0	19,5	13,7	25,0	16,2	16,8	19,2	19,7
August	19,1	20,4	14,5	17,5	10,6	15,6	17,5	15,0
September	18,0	16,2	16,6	13,7	18,2	22,1	15,7	18,8
October	19,3	16,3	17,5	19,3	17,2	21,5	13,7	22,5
November	15,4	18,0	19,7	18,2	15,4	22,3	25,8	16,1
December	18,7	19,2	25,6	16,3	12,8	18,0	26,2	21,4

94) Die monatlichen Mittel kommen zwar der halben me aus den monatlichen Maxima und Minima nahe, man wird aber diese Größen nicht dazu anwenden, um jene zu den, weil zwar in der Regel die Temperatur allmählig steigt und auch allmählig sinkt, je nachdem man sich der heißesten nähert oder sich davon entfernt; allein die Sprünge sind hierbei noch stärker, als beim täglichen Gange der Wärme, und man erhält daher die monatlichen Mittel nur durch Summation und Division der täglichen Mittel¹. Die auf solche Weise gefundenen monatlichen Mittel weichen ferner in verschiedenen Jahren bedeutend von einander ab, so daß man mehrere Jahre vereinigen muß, wenn man die genaue mittlere Temperatur eines gegebenen Monats bestimmen will. Kämtz² hat gefunden, daß diese Unterschiede in den Wintermonaten größer sind, als in den Sommermonaten. Um hierüber zu entscheiden, mögen abermals die acht Jahre der hiesigen Beobachtungen³ dienen, von denen ich die monatlichen Mittel zusammenstelle, ohne die von selbst sich zeigenden Differenzen besonders anzugeben.

1 Auffallend hat dieses v. Baur aus den Beobachtungen zu Novaja Semlia nachgewiesen, wobei das wahre Mittel zuweilen um 4° bis 5° C. von dem aus dem Maximum und Minimum gefundenen abweicht. Bulletin de la Soc. des Sc. de Petersb. T. II. N. 17.

2 Meteorologie Th. 1. S. 116.

3 Die hier gegebenen Mittel sind aus den Beobachtungen um 9 Uhr Morgens und Abends und um 3 Uhr Nachmittags. Diese vertreten zwar nicht die eigentliche mittlere Temperatur, sind aber sehr geeignet, die monatlichen Unterschiede in verschiedenen Jahren zu zeigen.

Monat	1829	1830	1831	1832	1833	1834	1835	1836
Jan.	2°,9	3°,7	1°,20	0°,02	3°,60	5°,17	2°,34	0,57
Febr.	0,75	1,45	3,80	2,82	6,72	2,35	4,48	1,80
März	5,63	8,26	7,78	6,06	5,10	6,86	6,46	10,14
April	11,03	12,70	13,45	12,78	9,36	9,26	10,65	10,05
Mai	15,80	16,38	16,02	15,15	20,58	19,23	15,90	14,90
Juni	17,37	18,03	17,90	18,08	20,80	20,44	20,13	19,84
Juli	20,42	21,03	21,36	19,85	18,95	24,36	23,15	21,31
Aug.	17,22	18,62	20,38	20,60	17,01	21,81	20,08	20,80
Sept.	14,50	14,38	15,86	15,60	14,93	18,75	17,11	14,86
Oct.	9,01	10,30	15,32	10,51	10,63	11,27	9,86	11,14
Nov.	2,55	6,85	5,60	4,55	6,00	6,15	2,07	5,66
Dec.	5,10	1,32	4,25	2,58	6,91	1,90	0,56	3,40

Die größten Unterschiede in diesen 8 Jahren betragen im

Januar	12°,87	Mai	5°,66	September	4°,25
Februar	8,47	Juni	2,23	October	6,31
März	5,94	Juli	5,41	November	4,78
April	3,40	August	3,59	December	12,01

sind also überwiegend groß in den drei Wintermonaten. Um noch einige Beobachtungen aus verschiedenen Orten in dieser Beziehung zu prüfen, wähle ich die zweijährigen von Dr. Kautz zu Batavia unter 6° 9' 15" S. B., vierjährige von 1816 bis 1819 zu Williamstown unter 42° 30' N. B., und 7° W. L. von G. in 1000 Fuß Höhe und die zweijährigen von 1830 und 1831 von Ross in Felix Harbour unter 7° N. B. und 91° 53' W. L. von G.

Monat	Batavia.		Williamstown.				Felix Harbour.	
	1758	1759	1816	1817	1818	1819	1830	1831
Januar	26°,11	25°,00	6°,12	6°,23	6°,53	2°,15	35°,16	31°,09
Februar	26,67	25,56	5,81	9,40	9,58	2,38	34,39	31,7
März	26,67	26,11	1,48	1,92	0,44	3,62	29,16	37,06
April	26,11	26,11	5,93	5,91	3,84	6,66	17,02	21,35
Mai	26,67	26,67	11,57	12,40	11,99	12,94	9,29	8,90
Juni	25,00	25,56	15,91	15,81	20,27	19,56	2,64	0,25
Juli	26,56	—	18,14	19,56	21,81	21,28	6,98	3,20
August	26,11	—	18,03	19,15	18,48	20,54	1,71	2,50
Septbr.	26,11	—	12,79	14,80	13,01	17,78	2,55	13,16
Octbr.	25,00	—	9,12	7,26	8,95	7,95	12,48	18,06
Novbr.	23,89	—	4,09	3,72	4,09	3,45	24,15	23,87
Dechr.	26,11	—	2,58	2,77	5,34	3,85	28,01	33,06

Die Uebersicht zeigt, daß die monatlichen Unterschiede mit den Breitengraden zunehmen, denn zu Batavia betragen

1 Edinburgh Philos. Journ. N. XII. p. 351.

die größten demselben im Januar und Februar von 1811 und legen in die Mitte des dortigen Sommers, die zu Williamstown in 4 Jahren und zu Felix Harbor aus 2 Jahren entnommenen ersten monatlichen Unterschiede stelle ich aber zur Vergleichung mit den hier zu Heidelberg gefundenen aneinander, woraus augen scheinbar, daß die Differenzen an beiden Orten im Ganzen geringer sind, als sie hier waren. Dieses ist für Nordamerika auffallend, weil dort die Temperatur durch die Richtung der Winde so sehr wechselt, und zu Williamstown muß her dieser Einfluß durch die geringere Breite mehr als compensirt werden.

Monat	Willt.	Fel. Harb.	Monat	Willt.	Fel. Harb.
Januar	4°,38	3°,27	Juli	3°,67	3°,78
Februar	7,20	1,37	August	2,51	2,21
März	3,18	7,89	Septbr.	4,99	10,61
April	2,09	4,33	Octbr.	1,86	5,98
Mai	1,37	0,39	Novbr.	0,64	0,28
Juni	4,96	2,89	Decbr.	2,96	4,65

Zur weiteren Vergleichung stelle ich endlich noch die nach BOUSSINGAULT mitgetheilten Beobachtungen von HALL zu SALAMA zu Quito unter 18° 17' 15" B. aus den Jahren von 1825 bis 1828 und die hierher sich ergebenden größten Unterschiede tabellarisch zusammen, woraus sich ergibt, wie sehr die Unterschiede der mittleren monatlichen Temperaturen in den verschiedenen Jahren unter niedrigen Breiten verschwinden, ein Resultat, welches sich auch aus den Messungen zu Quito sichtbar heranstellt.

Monat	1825.	1826.	1827.	1828.	Größte Unterschied.
Januar	—	—	15°,3	14°,4	0°,9
Februar	—	15°,9	16,5	15,9	0,6
März	—	15,7	15,2	15,8	0,6
April	—	15,5	15,2	16,7	0,5
Mai	—	15,4	—	16,4	1,0
Juni	—	14,1	—	15,9	1,8
Juli	16°,5	—	13,7	—	2,8
August	16,7	16,0	15,5	—	1,2
Septbr.	—	16,4	16,2	—	0,2
October	15,1	15,7	15,8	—	0,7
Novbr.	—	15,7	15,0	—	0,7
December	—	14,8	16,9	—	2,1

a) Jährliche mittlere Temperatur.

95) Die jährliche mittlere Temperatur, interessiert die Naturforscher vorzugsweise und ist das endliche Resultat, welches man durch die täglichen Thermometermessungen zu erhalten sich bestrebt. Sie bildet einen entscheidenden Charakter der Orte unter verschiedenen Polhöhen und bedingt die Art der Vegetation mit gleichzeitigem wichtigen Einflusse sowohl auf die thierische Schöpfung im Allgemeinen, als auch auf die Lebensweise der Menschen im Besondern. Man erhält dieselbe durch Vereinigung der gefundenen monatlichen mittleren Temperaturen, indem man annimmt, daß deren Summe durch die Zahl der Monate dividirt die mittlere Temperatur des Jahres genau gebe. Hieraus folgt, daß zur Auffindung derselben ganzjährige Beobachtungen erforderlich sind, inzwischen ist so eben gezeigt worden, daß die mittleren monatlichen Temperaturen, hauptsächlich unter höheren Breiten, nicht unbedeutend verschieden sind, und es fragt sich also, ob gleiche Unterschiede in den mittleren jährlichen vorkommen. Suchen wir die Frage im Allgemeinen zu beantworten, so hat allerdings v. Humboldt¹ aus mehrjährigen Beobachtungen zu Paris und Genf gefolgert, daß unter mittleren Breiten die jährliche Wärme sich stets fast gleich bleibt, welchem Resultate Kämtz² beitrifft und darauf den Schluss baut, daß schon einjährige Beobachtungen die mittlere Temperatur eines Ortes nahe genau geben, durch Verbindung mehrjähriger aber ein zunehmend mehr genähertes Mittel erhalten werde. So unbezweifelt richtig dieses ist, so geht doch aus den vorhandenen Thatsachen unverkennbar hervor, daß die mittlere Wärme der einzelnen Jahre an den nämlichen Orten oft bedeutende Unterschiede zeigt, und es lohnt sich daher allerdings der Mühe, diese Frage näher zu untersuchen.

a) Schwankungen der jährlichen mittleren Temperatur.

96) Zuerst bleibt unter niederen Breiten die mittlere Wärme sich fast unausgesetzt gleich und einzelne Abweichungen von dieser Regel gehören zu den seltenen Ausnahmen. Hiernach ist leicht erklärlich, daß die jährlichen mittleren Temperaturen

1 Mém. de la Soc. d'Arcueil. T. III. p. 659.

2 Meteorologie. Th. I. S. 114.

in verschiedenen Jahren dort nur unbedeutend von einander abweichen. Zum Beweise können die im vorhergehenden Abschnitte mitgetheilten Temperaturen zu Batavia und Quilo dienen. Dieses nämliche Verhalten findet innerhalb der Wendebreis und in geringer Entfernung über diese hinaus noch statt, was deutlich aus den Beobachtungen zu Rio de Janeiro unter 2° 54' S. B. hervorgeht, welche DORTA¹ im Jahre 1785 am 10 Uhr Morgens und 10 Uhr Abends angestellt hat, verglichen mit denen von d'OLIVEIRA², obgleich die letzteren ein volles Jahr umfassen:

Monat	Dorta	d'Oliv.	Mittel	Monat	Dorta	d'Oliv.	Mittel
Januar	27°,44	27°,39	27°,41	Juli	20°,08	22°,88	21°,48
Febr.	26,37	27,78	27,08	Aug.	22,44	22,52	22,48
März	24,55	26,01	25,28	Sept.	22,22	21,67	21,94
April	24,77	24,02	24,39	Oct.	23,14	- - -	- - -
Mai	22,03	22,03	22,03	Nov.	24,33	- - -	- - -
Juni	20,36	21,47	20,93	Dec.	23,58	- - -	- - -

Das ganzjährige Mittel beträgt nach DORTA 23°,63 C., nach OLIVEIRA aus den 9 Monaten 23°,83; die drei (dortigen) Wintermonate Juni, Juli und August geben nach Ersterem 21°,7, nach Letzterem 22°,29, also im Mittel 21°,63, mit so bedeutenden Unterschieden, daß hieraus das stete Gleichen der dortigen Temperatur sichtbar hervorgeht. Auf gleiche Weise war nach den Beobachtungen zu Benares³ unter 25° N. B. die mittlere Temperatur im Jahre 1824 = 25°,2 C., 1825 = 25,72 und 1826 = 25,46 mit einem kaum merklichen Unterschiede, die zu Bancaorah nach MACRITCHIE⁴ im Jahre 1827 um 10 Uhr Morgens und Abends im Mittel = 25°,79, im Jahre 1828 aber = 26°,23 mit einem Unterschiede von nicht mehr als 0°,44. Sehr genaue und daher zur Vergleichung vorzüglich geeignete Bestimmungen der mittleren Temperaturen⁵ besitzen wir von FUNCHAL auf der Insel Madeira unter 32° 40" N. B. Hierfür giebt KIRWAN 26°,27 C., v. HUMMEL 20°,5 an, nach HUMMEL war sie im Jahre 1824 =

¹ Aus Mem. de Lisbon de HUMBOLDT Voy. T. X. p. 428.

² Biblioth. univ. 1826. p. 372.

³ Philos. Trans. 1828. p. 252.

⁴ Edinburgh New Philos. Journ. N. XXVI. p. 343.

⁵ Edinburgh Journ. of Sc. N. XIX. p. 80.

20°,11; im Jahre 1825 = 20°,33; im Jahre 1826 = 17°,90; im Jahre 1827 = 18°,66; im Mittel also = 19,25. Nach einer Prüfung der vorhandenen verschiedenen Bestimmungen durch HANSEN¹, welcher sich längere Zeit dort aufhielt, rühren die Unterschiede keineswegs ganz von Beobachtungsfehlern her, sondern die dortige Temperatur schwankt in den verschiedenen Jahren zwischen 17°,91 und 20°,27 und kann im Mittel etwa = 19°,16 angenommen werden. Nach den Untersuchungen von FOSSO² zeigt sich jedoch, vermuthlich in Folge ungleicher Regenmengen und nicht stets gleich anhaltender Winde, selbst innerhalb der Wendekreise in Ostindien eine merkbare Verschiedenheit der jährlichen mittleren Temperaturen, denn für Madras unter 13° 14' 31" N. B. wurde im Jahre 1823 die mittlere Temperatur = 28°,62 gefunden, ROXBURGH aber fand nur 26°,90; für Pondichery unter 11° 55' 42" giebt LE GARN 29°,44 als mittlere Temperatur an, womit das durch FOSSO gefundene annähernde Resultat von 28°,96 C. sehr genau übereinstimmt, dennoch aber will Letzterer gefunden haben, daß die mittlere Wärme daselbst sehr variirt. Zu Serlingapatam unter 12° 45' N. B. fand SCARMAN im Jahre 1814 aus Beobachtungen bei Sonnenaufgang und um 3 Uhr Nachmittags im Mittel 25°,58, im Jahre 1816 aber nur 24°,29 mit einem Unterschiede von 1°,29, und ebenso erhielt STEVENSON³ zu Lima unter 12° 2' 51" S. B. für 1805 die mittlere Wärme = 21°,73, für 1810 aber = 20°,56 mit einem für bloß zwei Jahre missende Beobachtungen allerdings bedeutenden Unterschiede von 1°,17 C. Unter höheren Breiten kann man zwar im Allgemeinen annehmen, daß die mittlere jährliche Wärme sich stets ziemlich gleich bleibe, allein die Unterschiede sind doch ungleich bedeutender, als unter niederen, obgleich bei weitem nicht so groß, als man aus den sehr ungleichen Extremen der Hitze und Kälte anzunehmen sich veranlaßt fühlt. Im Ganzen müssen sich daher wohl die heißen Sommer durch kalte Winter ausgleichen, allein da die Erfahrung gezeigt hat⁴, daß der eine nicht als Prognosticon des andern gelten könne, so muß

1 Edinburgh Journ. of Sc. New Ser. N. I. p. 40.

2 Edinburgh Journ. of Sc. N. X. p. 349.

3 Reisen in Arauco, Chile, Peru und Columbia. Wien. 1806. S. 99.

4 Vergl. Meteorologie. Bd. VI, S. 2077.

mehr die gewöhnlich stattfindende Abweichung auf. Der von Damer der auffallenden Hitze oder Kälte und die Abweichung einer der mittleren beiderseits vom Mittel der Beobachtung. Es sich jedoch leicht zeigen, dass die Schwankungen der letzten jährlichen Temperaturen nicht den Breiten entsprechen. berichtet n' Homs die Temperatur des Monats März 1824 nur 2 betrug, statt dass ein zwanzigjähriger Durchschnitt 28°, 4, das absolute Maximum dieses Jahres betrug 29°, oder dagegen 30° bis 32° und das absolute Minimum jenes Jahres war 19°, dagegen 1810 = 12°, 7 = 112,25 und 1820 = 130,61. Zu Wien liegen die N. B. von nach Baumgartner die höchste Temperatur für den Jahren 1821 bis 1825, 10,00, das niedrigste Jahr 9 hatte aber nur 7°, 81, das Jahr 1822 war 12°, 11 1823 gleichfalls nur 9°, 94. Unmöglich geben die vieljährigen genauen Beobachtungen über die Temperatur ein richtiges Bild zur Beantwortung der vorliegenden Frage. Für Genf und 46° 12' N. B. haben wir verschiedene Querschnittstellungen, die Schwankende der jährlichen mittleren Temperaturen hier vor Augen stellen. E. M. G. L. hat die Vergleichung der Beobachtungen der Rollen am Genfer See von 1821 bis 1825 gefunden. Hiernach war die Temperatur der Rollen:

Jahr	Genf	Rolle	Jahr	Genf	Rolle
1816	7°, 09	7°, 48	1821	8°, 28	8,28
1817	8,11	8,26	1822	8,28	9,70
1818	7,96	9,06	1823	6,50	8,30
1819	8,21	9,08	1824	6,66	8,52
1820	7,63	8,45	1825	7,55	9,08

aus ergibt sich das Mittel für Genf zu 7°, 03 R. und für Rolle zu 8°, 67; sie war aber 1827 am ersten Orte zu 8°, 13 R. im Jahre 1828 zu 8°, 52, zu Vevay aber in diesen beiden Jahren zu 8°, 02 und 9°, 30 R. Nach den meteorologischen Tabellen war das Mittel aus 37 Jahren zu Genf zu 7°, 82 R.

1 Biblioth. univ. T. XXVII. p. 187.

2 Wiener Zeitschrift Th. VI. S. 299. Th. VII. S. 396.

3 Vergl. Kärts Meteorologie, Th. I. S. 214.

4 Biblioth. univ. T. LII. p. 1.

Noch einer andern Angabe in derselben Zeitschrift¹ ist aus einem zehnjährigen Durchschnitte der Jahre 1825 bis 1834 die mittlere Temperatur zu Genf $= 7^{\circ},85$ R., die von 1796 bis 1824 $= 8^{\circ},06$, die der letzten 38 Jahre $= 7^{\circ},83$ R. Die geringerer Schwankung war die mittlere Temperatur auf dem St. Bernhard nach einem 16jährigen Durchschnitte von 1818 bis 1833 $= - 0^{\circ},89$ R., nach einem zehnjährigen Durchschnitte von 1825 bis 1834 $= - 0^{\circ},96$ R. Für Paris unter $48^{\circ} 50'$ N. B. hat J. M. BOUVARD² aus 21jährigen Beobachtungen von 1806 bis 1826 die mittlere Temperatur $= 10^{\circ},81$ C. gefunden; die größten Abweichungen hiervon gaben das Jahr 1816 mit $9^{\circ},40$ und das Jahr 1822 mit $12^{\circ},10$, woraus ein Unterschied von $2^{\circ},70$ C. hervorgeht. Zu Brüssel unter $50^{\circ} 51'$ N. B. erhielt QUETTER³ für 1833 die mittlere Temperatur $= 10^{\circ},42$ und für 1834 $= 12^{\circ},17$ C., so daß diese beiden Jahre einen Unterschied von $1^{\circ},75$ geben; es ist aber die mittlere aus vielen Jahren nach ABÉ MANN⁴ $= 10^{\circ},06$, nach KICKX $= 10^{\circ},63$, nach GRANT $= 10^{\circ},86$. Die Ursache dieser nicht unbedeutenden Unterschiede ist ohne Zweifel darin zu suchen, daß die allerdings häufigern warmen Sommer und gelinden Winter, wie 1807, 1811, 1819, 1822 und 1834 gegen die früheren Jahre, in denen hauptsächlich nur 1783 wegen seiner Hitze bekannt ist; die mittlere Temperatur der letzteren Jahre gegen die früheren etwas gehoben hat. Hier zu Heidelberg unter $49^{\circ},24'$ N. B. geben die Beobachtungen um 9 Uhr Morgens und Abends nebst den um 2,5 Uhr Nachmittags von 1821 bis 1836 im Mittel $11^{\circ},05$ und das Maximum im Jahre 1834 $= 12^{\circ},5$, das Minimum aber im Jahr 1829 $= 8^{\circ},76$, woraus ein Unterschied von $3^{\circ},74$ hervorgeht. Aus der Zusammenstellung der Regensburger Beobachtungen durch SCHMÖCKE⁵ von 1774 bis 1834 ergeben sich die drei größten Maxima der jährlichen mittleren Temperatur im Jahre 1778 $= 10^{\circ},34$, im Jahre 1795 $= 10^{\circ},41$ und im Jahre 1834 $= 10^{\circ},85$ C.; die drei Minima aber in den Jahren 1766

1 Biblioth. univ. 1855. Avril. p. 408.

2 Mém. de l'Acad. l'Institut. de France. T. VII. p. 327.

3 Bulletin de la Soc. R. de Bruxelles. 1835. T. II. p. 48.

4 Ebendaselbst p. 355.

5 Meteorologische Beobachtungen von Regensburg. L. H. R. Nürnberg 1855.

und 1829 $\approx 6^{\circ},77$, $6^{\circ},36$ und $6^{\circ},40$, so daß der Unterschied fast 4° und darüber beträgt.

Der auffallend große Unterschied ist ohne Zweifel mindestens theils eine Folge der bedeutenden Menge von Jahren, hierbei verglichen worden sind, denn während der 12 Jahre, die ECK'S¹ Beobachtungen zu Elberfeld umfassen, war die Temperatur im Jahre 1822 am größten $\approx 11^{\circ},0937$ 1820 am geringsten $\approx 8^{\circ},387$ mit einem Unterschiede $^{\circ},7067$. Beide Extreme geben im Mittel $9^{\circ},74$, welches eigentlichen Mittel aus allen 12 Jahren $\approx 10^{\circ},0256$ noch $^{\circ},2856$ abweicht. Vergleichen wir dagegen die mittleren Temperaturen zu Berlin vom Jahre 1756 bis zum Jahre 1827, wie aus MÄLLER'S² Zusammenstellung hervorgehen, so ist das Jahr 1756 das Maximum $\approx 11^{\circ},71$ und das Jahr 1761 das Minimum $\approx 6^{\circ},56$ mit einem Unterschiede von $5^{\circ},15$. Nehmen wir hierbei das erste Jahr 1756, so gäbe das Jahr 1761 das Minimum $\approx 11^{\circ},02$ und der Unterschied betrüge nur $4^{\circ},46$. In HARTZBERG'S Beobachtungen zu Malmanger unter 59° N. B. in 64 F. Meereshöhe von 1798 bis 1807 und zu Schwabmünchen unter $60^{\circ} 19'$ N. B. in 32 F. Höhe von 1807 bis 1827 waren dort bei einer mittleren Temperatur von $6^{\circ},36$ Extreme im Jahre 1802 $\approx 6^{\circ},06$ und 1812 $\approx 9^{\circ},62$, welcher ein Unterschied von $3^{\circ},56$ giebt. Da für beide Orte die Reihen von Beobachtungen zum Grunde liegen, so läßt sich aus der Gleichheit der ganzjährigen Oscillationen schließen, daß diese unter mittleren und etwas höheren Breiten wenig von einander abweichen. Nehmen wir noch zwei Orte der gleichen Breite mit dem letzteren und unter einer noch geringeren, so ergibt sich auch daraus die Bestätigung dieses Resultats. Zu Upsala unter $59^{\circ} 52'$ N. B. ist aus den Jahren 1766 bis 1787 die mittlere Temperatur $\approx 4^{\circ},998$, die höchste war im Jahre 1779 von $7^{\circ},36$ und die niedrigste im Jahre 1764 von $3^{\circ},54$ mit einem Unterschiede von $3^{\circ},82$ C., zu Stockholm unter $63^{\circ} 3'$ N. B. aber war aus denselben Jahren die mittlere $\approx -1^{\circ},16$ und schwankte zwischen dem Maximum $^{\circ},9$ im Jahre 1787 und dem Minimum $\approx -3^{\circ},4$ im Jahre

¹ Berghaus Annalen der Erd-, Völker- und Staaten-Kunde. V. 8. 827.

² Hartmann, Zeitschrift für Erd-, Völker- und Staaten-Kunde. XI. 8. 442.

1780, wobei der Unterschied sogar $5^{\circ},3$ beträgt, so daß hieraus wohl eine Zunahme der Oscillationen der jährlichen mittleren Temperaturen mit zunehmenden Breiten gefolgert werden könnte. Noch auffallender aber ist, daß an diesen beiden Orten das Mittel aus den ersten 6 Jahren zu Upsala $2,15$ und zu Uleåborg $-2,15$, aus den letzten 6 Jahren dagegen am ersten Orte $4^{\circ},456$, am letzteren $-0,188$ beträgt¹. Solche mehrjährige Mittel können daher vom eigentlichen Mittel vieler Jahre nicht unbedeutend abweichen. MÄDÉRIUS findet aus der Uebersicht der zu Berlin von 1756 bis 1800 angestellten Thermometerbeobachtungen, daß der Grund der größeren oder geringeren Mitteltemperatur fast allezeit in der ausgezeichneten Wärme oder Kälte einer einzelnen Jahreszeit gegründet ist, wogegen eine allgemeine, über das ganze Jahr verbreitete Vermehrung oder Verminderung der Wärme die Seltenheiten gehört. Jene Abnormitäten folgen aber ganz selten mehrere Jahre nach einander und können die Mitteltemperatur einige Jahre anhaltend leicht vermehren oder vermindern. Ob diese Sätze auch auf Orte unter weitlichen Breiten und Längen anwendbar sind, kann vermuthet werden; zur definitiven Entscheidung fehlen geeignete Beobachtungen.

In Nordamerika scheinen die Schwankungen der jährlichen mittleren Temperaturen noch bedeutender zu seyn. Zu New Orleans im Mississippi unter $31^{\circ} 34'$ N. B. war nach ANNAN² und ELIOT³ die Temperatur im Jahre 1800 nur $17^{\circ},91$, im Jahre 1801 $\approx 19^{\circ},31$ und im Jahre 1803 wieder $\approx 19^{\circ},25$, die beiden Größen wenig verschieden, allein die ersten beiden bieten doch den nicht unbeträchtlichen Unterschied von $1^{\circ},39$ dar. Zu Marietta unter $39^{\circ} 25'$ N. B. fand HILDRETH⁴ mittlere jährliche Wärme im Jahre 1828 $\approx 12^{\circ},88$ C., im Jahre 1829 $\approx 11^{\circ},32$ und 1830 $\approx 12^{\circ},73$, welche Bestimmungen einen Unterschied von $1^{\circ},56$ geben, im Jahre 1831 betrug sie nur $10^{\circ},47$ mit einer noch größeren Differenz von $2^{\circ},31$. Aus Williamstown unter $42^{\circ} 30'$ N. B. und 1000 Fuß

1 S. L. v. RUMFORD G. XLI. 45, 50, 135.

2 A. a. O. Hertha Th. XI. S. 437.

3 American Philos. Trans. T. VI. p. 28.

4 Silliman Amer. Journ. of Sc. T. XX. p. 126.

5 Ebendasselbst T. XXII. p. 109.

an Meeresfläche geben vierjährige: genaue Beobachtungen in 1816 bis 1819 folgende mittlere Temperaturen¹: $6^{\circ},86$, $6^{\circ},55$, $6^{\circ},77$ und $6^{\circ},12$, mithin als größten Unterschied $1^{\circ},57$. In Fayetteville unter $42^{\circ} 56'$ N. B. erhielt MARTIN FIELD² in den zwei Jahren 1829 bis 1831 zwar genau übereinstimmend $7^{\circ},78$, allein das Jahr 1831 auf 1832 gab nur $6^{\circ},33$, mithin ist sich in diesem kurzen Zeitraume doch schon ein Unterschied von $0^{\circ},45$. Aus Montreal in Ober-Canada unter 45° N. B. haben wir sehr genaue Bestimmungen von ANCHUTZ HALL³ aus Beobachtungen um 7 Uhr Morgens und 3 Uhr Nachmittags vom Jahre 1826 bis 1835, aus denen die Schwankungen der jährlichen Mittel sichtbar hervorgehn, weswegen ich sie übersichtlich zusammenstelle. Die mittlere aus den 10 Jahren betrug $7^{\circ},6$, es waren aber die jährlichen Mittel und ihre Abweichungen vom allgemeinen Mittel folgende.

Jahr	Mittel	Untersch.	Jahr	Mittel	Untersch.
1826	$8^{\circ},83$	$+1^{\circ},23$	1831	$8^{\circ},22$	$+0^{\circ},62$
1827	$7,05$	$-0,55$	1832	$7,05$	$-0,55$
1828	$8,49$	$+0,89$	1833	$7,11$	$-0,49$
1829	$7,78$	$+0,18$	1834	$7,22$	$-0,38$
1830	$8,77$	$+1,17$	1835	$5,56$	$-2,04$

Es beträgt die größte Abweichung vom Mittel $2^{\circ},04$, die Differenz zweier Jahre $3^{\circ},27$, und zugleich folgen 4 Jahre mit geringeren Wärmen und 3 Jahre mit größeren auf, so daß offenbar, die mittlere ziemlich fehlerhaft aus der Reihe oder, dar andern, dieser Reihen, bestimmt werden würde. In Felix Harbour unter 70° N. B. haben wir Beobachtungen in zwei auf einander folgenden Jahren und diese geben für 1830 im Mittel $-15^{\circ},07$ und für 1831 $-16^{\circ},42$, also mit einem Unterschiede von $1^{\circ},35$, wopach zu vermuthen steht, daß länger anhaltende Beobachtungen noch größere Differenzen ergeben würden. Wenn also bei mittleren Temperaturen von 5° bis 12° C. einzelne Jahre Unterschiede von $1^{\circ},5$ bis $2^{\circ},4$ geben, so müssen wir wohl zugestehen, daß nur durch zufälligen Zufall ein einzelnes Jahr hinreichen wird, um diese

¹ Edinburgh Phil. Journ. T. XII. p. 351.

² Sillimann Amer. Journ. T. XVIII. p. 366. T. XXIV. p. 298.

³ Edinburgh Philos. Journ. N. XLII. p. 236.

wichtige Bestimmung mit der erforderlichen Genauigkeit zu erhalten; da die Unterschiede vom Mittel nach den hier gefundenen größten Abweichungen von $0^{\circ},75$ bis fast 2° betragen können.

β) Kälte der südlichen Halbkugel.

97) Ohne hier schon auf die Untersuchung der Bedingungen einzugehen, von denen die jährliche mittlere Temperatur der verschiedenen Orte der Erde abhängt, dürfen wir im Allgemeinen als bekannt voraussetzen, daß wohl nicht bloß hauptsächlich, sondern fast ausschließlich der Stand der Sonne als wirkende Ursache anzusehn ist; indem sonstige Einflüsse meistens nur local sind, und daß diesemnach die mittlere Temperatur der Orte fast allein durch die Polhöhe bedingt werde. Hiernach müßten ferner beide Hemisphären unter gleichen Breiten gleiche Wärme haben, allein insbesondere seit Cook's¹ Erfahrungen über das Herabgehn des Polar-Eises der südlichen Halbkugel bis zu mittleren Breiten hielt man die letztere für ungleich kälter, als die nördliche², und fand die Ursache dieser Ungleichheit theils in dem kürzeren Sommer der südlichen Halbkugel, sofern die Sonne vermöge ihrer elliptischen Bahn sich ungefähr 8 Tage länger in ihrer nördlichen Abweichung befindet, oder umgekehrt in dem längeren Winter derselben, während dessen die Erde dort nach Pálvos³ mehr Wärme ausstrahlen soll; theils in der ungleichen Beschaffenheit ihrer Oberfläche, welche; größtentheils mit Wasser bedeckt, eine geringere Menge von Sonnenstrahlen absorbiren und in Wärme umwandeln soll. Der letzteren Ansicht ist

1 Die Idee einer größeren Kälte der südlichen Halbkugel verbreitete sich schon früh. Auch die Vergleichung der hohen Breitengrade, wohin Schiffer gelangten, mit der rauhen Temperatur, die in der Magellans-Straße gefunden worden war. MAJAS in *Théorie de la Terre* T. I. und BÜFFON in *Mém. de l'Acad.* 1765 erklärten sich aus theoretischen Gründen dagegen, ARPIUS in: *de Distributione caloris* 1761 vertheidigte sie abermals, LE GENTIL *Voyage dans l'Inde* T. I. und KIRWAN in *Irish Transactions* T. VIII. stellten die Thatsache des hoch heraufkommenden Eises wieder in Abrede.

2 Vergl. Art. *Erde* Bd. III. S. 996. Von dieser größeren Kälte handelt auch SIMONOFF in *Corresp. Astr.* T. XIV. N. 8. Daraus in *Bibl. univ.* T. XXXI. p. 296.

3 *Ann. de Chim. et Phys.* T. LX. p. 398.

erdings auch **Perisson**¹, weil die kürzere Dauer des südlichen Sommers durch die größere Nähe der Sonne ausgeglichen wird, wie zuerst **Lambert**² andeutete. Die Ursache der Annahme einer solchen, factisch nicht vorhandenen, Ungleicheit lag jedoch bloß darin, daß man die Temperatur der nördlichen Halbkugel nach derjenigen Wärme bestimmte, die der Westküste Europa's bis über Spitzbergen hinaus herrscht, nicht als Regel, sondern nur als Ausnahme gelten kann³. Man wußte auch bereits seit längerer Zeit, daß die Ungleichheit der Temperaturen beider Halbkugeln erst unter höheren Breiten beginne, wie unzweifelhafte Messungen bezeugten. erzählt **James Prætor**⁴, daß auf den Sechellen, den kleinen Inseln unter 4° S. B., die Wärme im Ganzen gleichbleibend ist, wie überall auf den Inseln der äquatorischen Zone, daher selten über 30° C. steigt, und **Korzenbuz**⁵ bezeugt, daß im stillen Ocean unter 15° 15' S. B. im März, also um die Zeit der dortigen Herbstnachtgleiche, das Thermometer nur unter 30° C. herabging. Auf Mauritius (Isle de France) unter 20° 9' 45" S. B. zeigte das Thermometer im December, in der dortigen Sommer, im Schatten auf dem Schiffe nach **James Prætor**⁶ 26° bis 30°, 56 C. auf dem Lande aber noch gegen 2° mehr. Die Temperatur des Caps der guten Hoffnung, unter 33° 56' S. B., so, wie der dortigen Colonieen kennen wir aus den neuesten Messungen ziemlich vollständig und es wird hiervon später ausführlicher die Rede seyn, weswegen es genügt zu bemerken, daß sie genau mit der unter gleichen Breiten N. B. übereinkommt; dennoch aber wird glaubhaft versichert⁷, daß unter 39° 45' S. B. eine große Menge Eiseis des Meer bedeckt habe, wodurch ein Schiff bedeutend beschädigt wurde, namentlich war dieses im Jahre 1829 der Fall⁸. Dagegen versichert **Simonoff**⁹ auf Neuseeland

1 Ann. de Chim. et Phys. T. LIX. p. 101.

2 Pyrometrie. S. 810. §. 588.

3 Vergl. de LA RIVE und POCZENOWSKY in des Letzteren, Ann. d. Chem. Th. XXXIX. S. 66.

4 Beschr. einer Reise in d. Indischen Meeren. Weim. 1819. S. 109.

5 Neue Reise um die Welt. Weim. 1830. S. 61.

6 A. a. O. S. 109.

7 Edinburgh New Philos. Journ. N. XV. p. 193.

8 Ann. de Chim. et Phys. T. XLII. p. 418.

9 Biblioth. univ. T. XXXI. p. 296.

unter 41° S. B. eine milde Temperatur gefunden zu haben, indem die Menschen mitten im Winter fast unbekleidet waren und das Thermometer 20° C. zeigte. Auf der Insel Macquarie sah derselbe eine Art Papageien, die sicher keinen hohen Grad der Kälte aushalten und dennoch das ganze Jahr hindurch sich dort aufhalten. PEARSON¹ bemerkt, daß bei den Decar-Inseln unter $35^{\circ} 30'$ S. B. die Wärme im Januar, dem dortigen Sommer, meistens $23^{\circ},87$ betrug, an einigen Tagen aber, mindestens auf den Inseln selbst, $34^{\circ},35$ C. erreichte, was nicht weniger ist, als unter gleichen Graden nördlich von Aequator angetroffen wird; auf der King-Insel bei Neu-Holland aber unter $39^{\circ} 50'$ S. B. stieg im December das Thermometer selten über $18^{\circ},75$ C., worin man dort schon die geringere Wärme der südlichen Halbkugel wahrnehmen dürfte, wenn sie sich unter gleichen Breiten allgemein so zeigte. Von der Insel Neu-Georgia unter $54^{\circ} 30'$ S. B. erzählt FORSTER², daß ihre Berge selbst im Sommer mit Schnee bedeckt sind, welcher bis zum Meeresstrande herabreicht, und daß sie nur an einigen Stellen durch die Sonnenstrahlen entblößt werden, wogegen jedoch WEDDZEL³ behauptet, Grasbüsche bis zu zwei Fuß Höhe und selbst auf Neusehottland zwischen 61° und 63° S. B. noch Gras und ein dem isländischen ähnliches Moos gefunden zu haben. Vergleicht man dieses mit dem, was Norwegens und Schwedens Küsten unter gleichen nördlichen Breiten zeigen, so wird die größere Kälte der südlichen Halbkugel dadurch allerdings minder zweifelhaft. SIMONOFF⁴ berichtet, daß er im December, dem dortigen Sommer, die Insel Neu-Georgien mit Schnee bedeckt und ihre Buchten mit Eis erfüllt gefunden habe, auch stieg das Thermometer nie über 5° C. und unter 64° S. B. kann die Temperatur im Sommer nie über 0° C. statt finden, was man unter gleicher nördlicher Breite die blühende Stadt Archangel findet. Vorzüglich ist das Foulad und die Magellans-Straße zwischen 53° bis 56° N. B. durch COOK und FORSTER als stets winterlich, mit Schnee bedeckt und der Vegetation fast ganz beraubt geschildert worden, wogegen

1 Dessen Reise von FARTICHER. Weim. 1819. Th. II. S. 122 u. 14.

2 Bemerkungen. S. 145.

3 A Voyage towards the South-Pole etc. Lond. 1825.

4 A. a. O. p. 297.

block BANKA-und BYRON versichern¹, ebendasselbst einen üppigen Baumwuchs gefunden zu haben. Hiermit übereinstimmend schreibt ein See-Offizier², die angenommene Kälte der südlichen Halbkugel sey eine Fabel; denn zu Cap Horn unter 50° S. B. sey die Vegetation im Mai, dem dortigen November, in voller Kraft gewesen und nur wenig Schnee habe sich in einigen Gegenden gefunden. Inzwischen sey es dort stets stürmisch und windig, der Sommer wenig heiß, aber der Winter von nicht intensiver Kälte.

Kaum scheint es möglich, diese widersprechenden Angaben zu vereinigen. Am leichtesten dürfte dieses noch seyn hinsichtlich des Feuerlandes, dessen mittlere Temperatur allerdings die Vegetation der härteren Baumarten gestatten mag, gleich das Klima dort höchst rauh und unfreundlich ist. Hierin giebt A. DE CORDOVA³ Auskunft, indem er sagt, daß in der Magellans-Straße selbst im hohen Sommer die Wärme über 7° bis 8° steigt und zuweilen sogar bis zum Gefrierpunkte des Wassers herabsinkt, wobei kaum ein Tag ohne Regen vergeht und Stürme beständig herrschen, welche aus dem Westen und die Durchfahrt von Nord und von Ost her sehr schwer machen. Die Temperatur des dortigen Winters kennt man nicht, vermuthlich aber ist sie verhältnismäßig wegen der Nähe des Meeres nicht so niedrig, als für Continente in der Sommer erwarten ließe. Höchst auffallend aber müßte seyn, die älteren Nachrichten von der Höhe, bis zu welcher das südliche Polareis nach dem Aequator zu heraufzuwachen soll, auch neuerdings bestätigt zu finden, wenn nicht in HANNAH'S⁴ über dieses seltsame Phänomen genügende Auskunft gäbe, indem er zeigt, daß die Fälle dieser Art zu nehmen, auch auf der nördlichen Halbkugel vorkommenden sehr ähnlich seyen. Seit fast einem halben Jahrhundert habe kein Schiff der Ostindienfahrer einen Eisberge, obgleich sie derselben die Parallele von 40° bis 42° S. B. erreichten, am 7. April 1828 passirte das französische Schiff *Le Gérald*, von Calcutta kommend, unter 35° 50' S. B. und

¹ HAWKSWORTH Geschichte der Seereisen. Th. I. S. 52. Th. II.

² bei KÄNTZ Met. II. 125.

³ Edinburgh New Philos. Journ. N. XV. p. 191.

⁴ Reise nach der Magellans-Straße. Weim. 1820. S. 90.

⁵ Philosoph. Trans. 1830. p. 117.

[Bd.

18° 5' W. L. von Gr. durch einige Eisberge, deren einer 100 Fufs über das Wasser emporragte, und ebenso wurden am 28. desselben Monats vom holländischen Schiffe *Elisa* unter 37° 31' S. B. und 18° 17' W. L. v. G. Eisberge gesehn, deren Spitzen 250 bis 300 Fufs über das Wasser emporzuragen schienen. Abermals am 20. April 1829 traf der Ostindienfahrer *Farquharson* unter 39° 13' S. B. und 48° 46' W. L. v. G. einen grossen Eisberg, dessen Höhe über dem Wasser 150 engl. Fufs gemessen wurde. Vorher scheinen keine Eisberge in solcher Entfernung vom Pole gesehn worden zu seyn, denn es wird blofs erwähnt, daß am 24. Decbr. 1789 unter 44° 10' S. B. und 41° 25' östl. L. davon angetroffen wurden, weswegen man annahm, das Polareis gelange auf beiden Hemisphären ausnahmsweise bis etwa 40° vom Pole. Auffallend ist hierbei, daß in den beiden erst genannten Jahren die Eisberge stets im April gesehn wurden, woraus man nach Housmann schließen sollte, daß sie auf der nördlichen Halbkugel in dem correspondirenden Monate October sich am weitesten vom Pole entfernen müßten, allein es ist sonderbar, daß sie auch hier im Monat April und Mai gesehn wurden. So sah am 14. April 1817 das Schiff *Minerva* auf seiner Fahrt von Newyork nach Liverpool unter 42° 47' N. B. und 47° W. L. vier große Eisberge, am 7. Mai 1823 stiefs ein Schiff auf seiner Fahrt von Liverpool nach Neufundland auf einen Eisberg, jedoch ist die geographische Lage des Ortes nicht angegeben, am 14. Mai 1814 aber stiefs eine nach Quebeck segelnde Schiff-Abtheilung unter 44° 18' N. B. und 50° 50' W. L. v. G. auf nicht weniger als 20 Eisberge, deren einige 80 Fufs aus dem Wasser emporragten und passirte am Nachmittage ein Eisfeld von 20 engl. Meilen Ausdehnung und stellenweise 30 Fufs über die Wasseroberfläche emporragend. Wenn Housmann nach diesen Thatfachen auf die Anwesenheit eines Landes unter dem südlichen Polarkreis und auf ein ungewöhnliches Naturereigniß, als etwa ein Erbeben, schließt, welches diese Massen gegen die gewöhnliche Regel losgerissen haben müsse, so glaube ich diesen Hypothesen nicht beipflichten zu können, vermüthe vielmehr, daß eine geeignete Witterungsdisposition, namentlich häufige Regen und Schneefälle, die bereits schwimmenden Eismassen ungewöhnlich vergrößert und daß eine durch gewisse Windrichtungen bestimmte schnelle Strömung sie an die genannten Orte geführt

haben! Im Ganzen führen diese Thatsachen zu der Folgerung, daß die mittlere Temperatur der beiden Hemisphären so ungleich nicht sey, als man bisher aus der Entfernung des Poles vom Südpole schließen wollte, und überhaupt ergibt sich aus den neueren Untersuchungen, daß ein solcher absoluter Unterschied nicht statt finde. Früher fand man den Beweis für denselben hauptsächlich in den Erfahrungen, daß die Küsten ohne Schwierigkeit alljährlich die Küsten Spitzbergens erreichen, ja sogar bis über den 80sten Breitengrad hinaus gehen können und daß die Vegetation an den skandinavischen Küsten bis zum 70sten Breitengrade reicht, statt daß doch auf der südlichen Halbkugel nicht über den 71sten und Europa nicht über den 74sten Breitengrad hinausgelangen konnten, allein auch v. KORTZBUS kam jenseit der Behringsstraße nicht über den 67sten Breitengrad hinaus, PARRY gelangte wohl nur durch Zufall im amerikanischen Polarmeere über den 74sten Grad hinaus und Ross blieb schon unter 80° N. B. unlösbar im Eise stecken. Die Wärme des Meeres in Island und Spitzbergen ist daher als Ausnahme von der Regel zu betrachten, die durch später zu erörternde Ursachen hergeführt wird².

7) Jahreszeiten.

98) Da die Wärme der Orte vorzugsweise von der Einwirkung der Sonnenstrahlen herrührt, die Schiefe der Ekliptik eine nach den Polen hin wachsende Ungleichheit der Einstrahlung verursacht, so muß hierdurch eine in verschiedenen Theilen des Jahres ungleiche Wärmeproduction bedingt werden, worauf die bekannte Abtheilung des Winters und Sommers, so wie der vier Jahreszeiten beruht. Außer dieser alleinigen Ursache giebt es aber noch verschiedene und zwar zahlreiche, welche den Gang der Temperatur bedingen. LAMPADIUS³ kann unterschieden werden 1) der immerwährenden, nur durch eine oder zwei Regenzeiten unterbro-

¹ Vergl. Meer, Gefrieren desselben. d. VI. BS. 1690.

² Vergl. oben Bodentemperatur. §. 56.

³ Systematischer Grundriß der Atmosphärologie. Freiberg 1806. 225.

chene Sommer unter dem Aequator; 2) ein Wechsel zwischen Frühling und Sommer in der Nähe der Wendekreise; 3) die vier Jahreszeiten vom 30sten bis 60sten Breitengrade; 4) der Wechsel zwischen Sommer und Winter zwischen dem 60ten und 75sten Breitengrade; 5) immerwährender Winter in der Nähe der Pole. Allein ungeachtet ein solcher Unterschied für einige Gegenden namentlich unter dem Meridiane, welcher über den atlantischen Ocean an der Westküste des alten Continents hinkläuft, statt finden mag, wenn man den allerdings bestehenden Unterschied der jährlichen Temperaturen unter dem 80sten Breitengrade nicht berücksichtigt, so ist dennoch eine solche allgemeine Regel keineswegs thatsächlich begründet. Allerdings sind die Unterschiede der jährlichen Temperaturen in der äquatorischen Zone hauptsächlich auf der See, auf Inseln und Küstenländern nur gering, denn namentlich zu Cumana unter $10^{\circ} 17'$ N. B. beträgt die mittlere Temperatur $27^{\circ},5$ und die höchste nur 3° mehr; in Havana betragen beide $25^{\circ},6$ und $7^{\circ},7$; in Natchez unter $31^{\circ} 34'$ N. B. $18^{\circ},2$ und $16^{\circ},2$ und zu Philadelphia unter 40° N. B. sogar $11^{\circ},9$ und $24^{\circ},6$, wonach also die Unterschiede mit den Graden der Breite augenfällig wachsen; ja es scheint auch in der That, als ob sie vom Polarkreise an wieder abnehmen, obgleich hierüber nicht hinlängliche Messungen vorhanden sind; allein dennoch wird die Allgemeinheit dieser Regel durch die Zahl und Gröfse der Ausnahmen zu sehr beschränkt. Wucherer schlägt vor, einen natürlichen Sommer vom 6ten Mai bis 22sten September und einen natürlichen Winter vom 2ten November bis 21sten März, jeden von 140 Tagen, und dazwischen Frühling von 45 und Herbst von 40 Tagen an zunehmen, allein hierin liegt zu viel Willkürliches und nicht allgemein Anwendbares, als dafs diese Eintheilung Beifall finden könnte. Allerdings stellen sich die Abtheilungen in gewisse Jahreszeiten nicht für alle Gegenden der Erdoberfläche gleichmäfsig heraus, im Ganzen ist jedoch jetzt die übliche Abtheilung, wonach December, Januar und Februar den Winter, März, April und Mai den Frühling, Juni, Juli und August den Sommer, September, October und November den Herbst

1 Die Sommertemperatur zu Karlsruhe, nach zwanzigjährigen Beobachtungen u. s. w. Karlsruh. 1822. 4. S. 52.

en, für den größten Theil der bewohnten Erdoberfläche dem wirklichen Gange der Temperatur am meisten überkommend und Kanten hat auch aus der Beschaffenheit der, die den jährlichen Gang der Wärme unter den verschiedensten Breiten ausdrücken, genügend nachgewiesen, daß Eintheilung der Natur der Sache am angemessensten ist. Obgleich aber die Art der Krümmung dieser Curve der ichen Wärme überall im Allgemeinen gleich ist, wie wir r sehn werden, so ist doch die Größe ihrer Krümmung : verschiedenen Breitengraden und, selbst, wenn diese h sind, unter verschiedenen Längengraden, bedeutend ver- den. Um dieses durch einige Thatsachen zu beweisen, hne ich vor allen Dingen, daß nach v. HUMBOLDT² die des geringsten Unterschiedes zwischen Winter und Som- mit dem Meridiane des Mont-Blanc zusammenfällt, in- östlich von dieser Grenze die Sommer heißer und die ter kälter werden, überhaupt aber die westlichen Theile großen Continente wärmer sind als die östlichen und Unterschiede zwischen Winter und Sommer sich daher auf en Seiten von dieser Linie bedeutend herausstellen. Zu york unter $40^{\circ} 43' \text{ N. B.}$ ist der Sommer wie in Rom, der Winter in Kopenhagen; zu Quebeck unter $46^{\circ} 48' \text{ N. B.}$ der Sommer in Paris, der Winter wie zu Petersburg; zu Peking unter $39^{\circ} 54'$ der Sommer wie zu Paris, der Winter wie zu Upsala. Aller- fällt fast jeder Unterschied der Jahreszeiten in der Nähe lequators, insbesondere auf den Inseln und in den Küsten- rn weg, inzwischen fängt doch selbst auf Trinidad, Ta- und der Umgegend zwischen 10° und 12° N. B. die lich größere Hitze im Mai an, erreicht Ende Juni den sten Grad und dauert bis October³; zu Seringapatam un- $2^{\circ} 45' \text{ N. B.}$ in 2412 engl. Fuß Höhe war nach FOSSO⁴ mittlere Temperatur, die Jahreszeiten nach der obigen Be- nung angenommen,

Winter $24^{\circ},00$; Frühling $29^{\circ},21$; Sommer $24^{\circ},56$; Herbst $25^{\circ},17$
 — 21,84 — 27,82 — 24,35 — 23,69

Meteorologie. Th. I. S. 129.

SCHÖN Witterungskunde. S. 69.

DAUXION LAUAYESKÉ Reise nach Trinidad, Tabago u. d. Marga-
 n. Ueb. v. ZIMMERMANN. Weim. 1816. S. 58.

Edinburgh Journ. of Science. N. X. p. 252.

mit nicht bedeutenden Unterschieden; zu Deibid dagegen, unter fast 31° N. B. zwischen Ispaham und Persepolis, ist wahrscheinlich wegen des Einflusses der nahen Gebirge und der unbekannten, aber gewiß etliche tausend Fuß betragenden Höhe der Gegend der Winter nach Monika¹ so rau, daß die nahen Berge oft wochenlang mit Schnee bedeckt sind und die Reisenden zuweilen 40 Tage lang durch den Schnee aufgehalten werden. Nach v. Humboldt² beträgt der Unterschied zwischen den Temperaturen des heißesten und des kältesten Monats zu Lissabon unter $38^{\circ} 43'$ N. B. bei 36 T. Höhe $11^{\circ},56$; zu Madrid unter $40^{\circ} 24'$ N. B. bei 340 T. Höhe $19^{\circ},7$ und zu Rom unter $41^{\circ} 54'$ N. B. bei 21 T. Höhe $19^{\circ},5$.

99) Bleiben einzelne Anomalieen unberücksichtigt, wovon später einige auffallende Beispiele beigebracht werden sollen, so dürfen wir annehmen, daß in den Gegenden, welche nach v. Humboldt zur Linie des geringsten Unterschiedes zwischen Winter und Sommer gehören, die angegebenen Jahreszeiten am meisten mit gleichmäßigem Wechsel und von ungefähr gleichmäßiger Dauer hervortreten. Weiter östlich von dieser Linie, schon in Oesterreich, Schlesien, Polen, Ungarn bis nach Rußland hin, dehnt sich der Winter mehr in den Frühling aus, der Sommer mehr in den Herbst, und man könnte geneigt seyn, das Jahr in zwei Abtheilungen zu theilen, Winter und Sommer, wobei dann mit zunehmender geographischer Breite die Dauer des Winters größer wird als die des Sommers³. Der geringere Unterschied zwischen Winter und Sommer zeigt sich dagegen auffallend in England und Schottland, wo die Schafe den ganzen Winter im Freien bleiben und manche Gewächse ausdauern, die zwischen dem 48sten bis 50sten Breitengrade des Treibhauses bedürfen, ungeachtet die bis an diese Parallele reichenden Nussbäume, Kastanien und Weinreben dort nicht gedeihen. Selbst auf den Faröer-Inseln unter $61^{\circ} 26'$ bis $62^{\circ} 25'$ N. B. und $6^{\circ} 7'$ bis $7^{\circ} 43'$ W. L. ist der Unterschied zwischen Winter und Sommer nicht

1 Dessen Reisen. Weimar 1814. S. 99.

2 Hertha. Th. IV. S. 21.

3 Am auffallendsten zeigt sich dieses unter dem Meridiane von Jakuzk. S. §. 115.

gols, denn TARVELYAN¹ fand im Mittel aus zwei- und meistens vierjährigen Beobachtungen die mittlere Temperatur des Winters = $3^{\circ},91$, des Frühlings = $8^{\circ},23$, des Sommers = $12^{\circ},57$ und des Herbstes = $6^{\circ},88$ C. Zu Pyschminsk² im Ural dagegen unter 57° N. B. fängt der Frühling im Mai an, denn z. B. im Jahre 1790 wurden dort die Kohlarten am 16ten Mai geät, am 11ten Juni schon geblättert, die Gurken blühten am 25ten Juni und waren am 13ten Juli schon reif. Die hohe Sommertemperatur, welche in Ungarn den feurigen Wein erzeugt, macht es in Beresow unter fast 59° N. B. möglich, das Korn reift, denn nach EMMAN³ ist dort die mittlere Wärme des Juni = $17^{\circ},5$, des Juli = $16^{\circ},6$ und des August = $19^{\circ},75$. Aehnliche Temperaturverhältnisse finden sich nach CLARKE⁴ im östlichen Rußland, wo namentlich in Moscau unter $55^{\circ} 47'$ der Winter plötzlich in den Sommer übergeht, denn er fand daselbst am 8ten April noch Schnee, am folgenden Tage fiel Thauwetter ein und an dem hierauf folgenden stieg die Wärme um Mittag im Schatten sogar auf 23° C. In Woronesch am Don unter $51^{\circ} 40'$ N. B. steigt die Hitze im Sommer bis 35° C., es reift dort Wein und die Wasserpflanzen sind so häufig als die Gurken in Deutschland; dennoch aber sind im Winter — $37^{\circ},5$ keine seltene Erscheinung. Auch dort tritt im December der Winter mit der intensivsten und dauernden Kälte ein, der Sommer dagegen im April so gleich mit großer Wärme, und später bringt der Südwestwind, wie eine Art Sirocco, unerträgliche Hitze. Das Asow'sche Meer, im Mittel unter 46° N. B., gefriert alle Winter so, daß eine Schifffahrt möglich ist und die Verbindung bloß durch Schlitten unterhalten wird, dennoch aber stieg die Wärme in der Cuban'schen Tartarei, gleichfalls unter 46° N. B., oft bis 22° C. In Nordamerica sind die Jahreszeiten überall merklich, es findet jedoch ein größerer Unterschied der höchsten und niedrigsten Temperaturen statt, als in Europa, auch ist der Gang der Wärme dort keineswegs ebenso gleichförmig,

¹ Edinb. New Phil. Journ. N. XXXV. p. 162.

² Schön Witterungskunde. S. 73.

³ Reisen. Th. I. S. 603.

⁴ Reise durch Rußland und die Tartarei. Weim. 1817. S. 43, 225, 378, 409.

indem als Folge verschiedener Winde zuweilen große Wärme mit starker Kälte plötzlich wechselt¹.

100) Nach der Größe des Unterschiedes der höchsten und tiefsten Temperatur unterscheidet man die *Klimate* der Orte, und nennt diese beständige, veränderliche und übermäßige, je nachdem die Wärme das ganze Jahr hindurch fast gleich bleibt oder sich mäßig oder übermäßig ändert². Als Bestimmungsgrund hierfür gilt nicht sowohl das absolute Maximum und Minimum der Temperatur, als vielmehr die Wärme des heißesten und kältesten Monates. Als Beispiele für diese Bezeichnung können folgende Orte dienen.

Orte	Mittlere Temp.	Temp. des Monats		Unterschied
		heißesten	kältesten	
Funchal	20°,3	23°,2	17°,2	6°,0
St. Malo	12,3	19,4	5,4	14,0
Paris	10,6	18,5	2,3	16,2
London	10,2	18,0	2,2	15,8
New-York	12,1	27,1	—3,7	30,8
Peking	12,7	29,1	—4,1	33,2

Hiernach hätte also Funchal ein beständiges Klima (*climat constant*), St. Malo, Paris und London ein veränderliches (*climat variable*), New-York und Peking ein übermäßiges (*climat excessif*), Brüssel aber, dessen mittlere Temperatur 10°,8 beträgt, die des heißesten Monates 21°,28 und des kältesten 1°,32 mit einem Unterschiede von 20°,96, würde nach QUETZLER ein veränderliches Klima mit Annäherung zum übermäßigen haben.

101) A. v. HUMBOLDT³ hat zuerst in größerem Umfange die Ursachen aufgesucht, wodurch an den verschiedenen Orten der nördlichen Halbkugel die ungleichen Temperaturen des Sommers und Winters herbeigeführt werden, und zur Bezeich-

¹ Vergl. Klima. Bd. V. S. 883.

² QUETZLER Mém. sur les Variations diurne et annuelle de la Température. p. 11. Vergl. POUILLLET Éléments de Phys. T. II. p. 686.

³ Mém. de la Soc. d'Arcueil. T. III. p. 521.

ung der hieraus entspringenden Folge, daß nämlich Orte unter verschiedenen Polhöhen gleiche Sommer und wiederum gleiche Winter haben müssen, - die Bezeichnungen *Isotheren* (von *ἴσος* gleich und *ἥρῃ* der Sommer) und *Isochimenen* (von *ἴσος* und *χίμα* Winter) eingeführt, Linien, von welchen erstere diejenigen Orte verbinden, an denen ein gleicher Sommer herrscht, letztere aber diejenigen, an denen die mittlere Temperatur des Winters gleich ist. Dieser Gelehrte hat dann aus dem reichen Schatze seiner Kenntnisse eine Menge Thatsachen beibringt, welche den Lauf dieser Linien zu bezeichnen dienen, Kämtz¹ hat deren Zahl nicht unbedeutend vermehrt, so daß somit bleibt für mich nur eine spärliche Nachlese übrig, die ich in die nachfolgende Uebersicht einreihe.

102) Aus Gründen, die am Schlusse dieser Untersuchungen angegeben werden sollen, giebt es, abgesehen von dem bereits erwähnten Einflusse, welchen die geographische Breite auf die Schwankungen der jährlichen Temperatur ausübt, drei Hauptstreifen, die sich durch die Unterschiede der Sommer- und Wintertemperaturen auszeichnen, deren einen, die Region des geringeren Unterschiedes, ich unter 0° der Länge setzen will, mit einer Erstreckung von etwa 10° westl. bis 20° östl. Länge, den zweiten unter 90° östl. Länge im grossen asiatischen Continente und den dritten unter 90° westl. Länge in der benannten Gegend, deren Temperaturverhältnisse zum Theile sich die vermuthlich aus Festland bestehende Umgebung der Bays-Bai bedingt wird, die beiden letzteren mit einer ungefähr gleichen Erstreckung nach beiden Seiten. Aus den von Kämtz mitgetheilten Tabellen der Temperaturverhältnisse, wo die mittleren Temperaturen der verschiedenen Orte als Bestimmungsgrund angenommen sind, könnte man leicht einige Hauptpunkte entnehmen, um die Verhältnisse der mittleren Winter- und Sommertemperaturen in diesen Streifen deutlich zu machen, ich wähle aber lieber die Eintheilung, wonach ebendieser Gelehrte dieses Verhältniss in bekannten und interessanten Ländern anschaulich gemacht hat, worin dann zugleich der Einfluß der benachbarten Meere auf die Küstenländer sichtbar wird. Nehmen wir zuerst diejenigen, welche zu Großbritannien gehören, so zeigt sich auf-

¹ Meteorologie. Th. II. S. 59 ff.

fallend ein größerer Unterschied der Sommer- und Winter-temperatur, je weiter sie von den Küsten entfernt im Innern des Landes liegen, im Gegentheil aber ein weit geringerer, als an Orten, die in großen Continenten oder nur so deren Küsten liegen und bei denen daher über große Länderstriche oder von der See herkommende Luftströmungen ihren Einfluß äußern.

Orte	Breite	Winter	Sommer	Unterschied
Insel Unst	60° 42'	4°, 05	11°, 92	7°, 87
Kinfauns Castle	56 23	2, 59	13, 83	11, 24
Edinburgh	55 58	3, 40	15, 10	11, 70
Kendal. . .	54 17	2, 03	14, 32	12, 29
Manchester	53 30	2, 81	14, 81	12, 00
Oxford . . .	51 46	3, 55	15, 56	12, 01
London . .	51 31	3, 22	16, 75	13, 53
Gosport . .	50 48	4, 84	17, 48	12, 64
Penzance .	50 11	7, 04	15, 83	8, 79

Großbritannien, vom Meere ganz umschlossen und der angegebenen Linie des geringsten Unterschiedes am nächsten liegend, hat gelinde Winter und kühle Sommer. Wie dies nothwendig durch die feuchten Seewinde bewirkt werden müsse, ergibt sich leicht, wenn wir die Temperaturen des Sommers und Winters hiermit vergleichen, welche HAMILTON¹ auf dem atlantischen Ocean zwischen 15° und 45° westl. Länge v. G. beobachtete.

Breite	Winter	Sommer	Unterschied	Breite	Winter	Sommer	Unterschied
50°	11°, 21	15°, 00	3°, 79	43°	11°, 27	18°, 10	6°, 83
49	12, 88	14, 60	1, 72	42	12, 94	18, 10	5, 16
48	10, 16	15, 13	4, 97	41	13, 22	19, 22	6, 00
47	11, 67	15, 56	3, 89	40	15, 69	21, 80	6, 11
46	11, 67	15, 56	3, 89	39	11, 89	18, 89	7, 00
45	12, 56	15, 13	2, 57	38	10, 56	19, 44	8, 88
44	13, 11	16, 94	3, 83				

Man vermißt in dieser Zusammenstellung sogar die Regelmäßigkeit des Fortganges bei der Abnahme der Polhöhen.

¹ Transactions of the Amer. Philos. Soc. New Ser. T. II. p. 432

es leicht zu entschuldigen ist, wenn man berücksichtigt, daß die Zahl der Beobachtungen auf der See nicht wohl so groß seyn kann, als auf dem Lande, mithin die erhaltenen Mittel auf den erforderlichen Grad der Genauigkeit keinen Anspruch haben können; dennoch aber leuchtet im Allgemeinen der geringe Unterschied zwischen der Wärme des Sommers und Winters deutlich hervor, zugleich aber der bedeutende Einfluß, welchen die verschiedenen Meeresströmungen auf die Wärme der Luft über ihnen haben, und endlich die verhältnißmäßig große Wärme dieser Gegenden.

Skandinavien unterliegt dem Einflusse der Luftströmungen, bald vom atlantischen Meere, bald vom Nordpole, bald vom großen asiatischen Continente, bald von Africa über Europa herkommen; je nachdem die einen oder die andern vorwalten und das Uebergewicht haben, wird daher der Unterschied der Sommer- und Wintertemperatur größer werden. Kämtz giebt, um dieses anschaulich zu machen, folgende Zusammenstellung.

Orte	Breite	Winter	Sommer	Untersch.
Nordcap	71° 10'	—4°,63	6°,38	11°,01
Knontekis	68 30	—17,59	12,80	30,39
Ulea . . .	65 0	—11,15	14,34	25,49
Umea . .	63 50	—10,46	14,19	24,65
Drontheim	63 26	— 4,78	16,33	21,11
Söndmör .	62 30	— 2,72	13,35	16,07
Bergen . .	60 24	— 2,20	14,76	12,56
Ullensvang	60 20	— 0,07	15,61	15,68
Christiania	59 55	— 3,66	15,78	19,44
Upsala . .	59 52	— 4,14	15,79	19,93
Spydberg	59 38	—10,46	17,16	27,62
Stockholm	59 21	— 3,67	16,30	19,97

AL. V. HUMBOLDT hat den Einfluß des benachbarten Meeres auf die jährlichen Oscillationen der Temperatur an einigen Orten der Niederlande nachgewiesen, KÄMTZ aber zur weiteren Vergleichung noch einige Orte aus dem Innern Frankreichs hinzugenommen, wie die folgende Tabelle zeigt.

Orte	Breite	Winter	Sommer	Untersch.
Franecker	52°36'	2°,56	19°,57	17°,01
Amsterdam . .	52 22	2,67	18,79	16,12
Haag	52 3	3,46	18,63	15,17
Middelburg . .	51 30	1,92	16,92	15,00
Dünkirchen . .	51 2	3,56	17,68	14,12
Brüssel	50 51	2,56	19,01	16,45
Montmorenci . .	49 0	3,21	18,96	15,75
Paris	48 50	3,59	18,01	14,42
Denainvilliers .	48 12	2,85	19,32	16,47
Rochelle	46 9	4,78	19,22	14,44
Clermont Ferrand	45 47	1,50	18,01	16,51
Marseille : . .	43 18	7,35	22,74	15,39

Deutschland unterliegt zwar noch dem Einflusse der von atlantischen Meere herkommenden West- und Nordwestwinde, welche ihm die meisten Regen bringen, zugleich aber ist es den warmen Süd- und Westwinden und noch mehr den Nordostwinden ausgesetzt, welche, von beeisten Flächen oder in mehr östlicher Richtung von ausgedehnten Länderstrecken herzuströmend, abwechselnd Wärme, Kälte, Feuchtigkeit und Trockenheit bringen. Beim weitem Fortschreiten nach Osten entfernt man sich mehr von der Linie des geringsten Unterschiedes zwischen Winter und Sommer und nähert sich mehr der des größten, weswegen in Berlin, Wien und noch mehr in Ungarn heiße Sommer mit kalten Wintern wechseln, noch mehr aber zeigt sich dieses klimatische Verhältniß im europäischen Rußland, so daß selbst Petersburg durch die Nähe des baltischen Meeres hiergegen nicht geschützt wird, wie Kämtz durch folgende Uebersicht nachweist.

Orte	Breite	Win- ter	Som- mer	Un- tersch.
Cuxhaven .	53° 52'	0°,51	16°,76	16°,25
Hamburg . .	53 33	0,40	18,96	18,56
Frankfurt a.M.	50 7	1,42	18,27	16,85
Würzburg .	49 46	0,71	20,04	19,33
Carlsruhe . .	48 59	1,97	18,74	16,77
Regensburg	49 1	—0,75	20,50	21,25
Stuttgart . .	48 46	1,19	18,73	17,54
Tübingen . .	48 31	—0,02	17,01	17,03
Tegernsee .	48 10	—1,24	16,15	17,39
Zürich . . .	47 23	—0,92	17,86	18,78
Chur	46 50	0,10	17,45	17,35
Genf	46 12	0,75	18,94	18,19
Bern	46 57	—1,46	14,88	16,34
Prag	50 5	—0,44	19,93	20,37
Berlin	52 31	—1,19	17,43	18,62
Wien	48 12	0,18	20,36	20,18
Ofen	47 30	—0,41	21,17	21,58
Petersburg .	59 56	—9,03	16,02	25,05

Je mehr man sich den beiden Strecken nähert, die von genannten des geringsten Unterschiedes östlich und west- etwa 90° entfernt sind, desto größer werden diese Un- chiede, indem zugleich mit höheren Breiten die Strenge Winter wächst. Ueber die östliche Strecke ist es mir je- h unmöglich, mehr als einige wenige genaue Beweise hier- aufzufinden, inzwischen kündigt sich dieser allgemeine Cha- er schon in der Gegend des Ural an, weswegen ich Ka- , Slatoust und Barnaul mit aufnehme, die übrigen Orte lie- mehr in der genannten Strecke.

Orte	Breite	Win- ter	Som- mer	Un- tersch.
Barnaul . . .	53° 20'	—14°,11	16°,57	30°,68
Slatoust . . .	55 8	— 16,49	16,08	32,57
Kasan	55 48	— 12,29	18,32	30,61
Bombay . . .	18 58	24,65	27,90	3,25
Chunar . . .	25 9	16,24	31,00	14,76
Peking . . .	39 54	— 0,70	30,00	30,70
Irkuzk . . .	52 17	— 8,66	16,63	25,29
Jakuzk . . .	62 2	— 36,00	17,22	53,22

höhere Temperatur der westlich liegenden Strecke. Man übersieht die Sache am besten durch die Zusammenstellung der monatlichen Mittel.

Monat	Westküste Matotschkin - Schar	Süd- ost- spitze	Monat	Westküste Matotschkin - Schar	Süd- ost- spitze
Januar	— 15°,40	— 19°,38	Juli	4°,42	2°,39
Februar	— 22,08	— 17,72	August	4,96	3,06
März	— 15,30	— 23,72	Septemb.	— 0,51	— 1,10
April	— 13,19	— 16,04	October	— 5,41	— 6,52
Mai	— 6,81	— 8,05	Novemb.	— 12,92	— 15,93
Juni	— 1,43	0,52	December	— 19,68	— 10,87

Hieraus ergibt sich also für beide genannte Punkte:

Orte	Breite	Winter	Sommer	Untersch.
Matotschkin - Schar	73° 12'	— 19°,05	3°,60	22,65
Südostspitze . . .	70° 37'	— 15,99	1,99	17,98

Die Unterschiede sind hier geringer als im nordamerikanischen Polarmeere, was als Folge der Nähe des wärmeren Meeres im Westen zu betrachten scheint. Zu berücksichtigen ist hierbei aber die große Kälte des März, die zwar als Ausnahme für dieses besondere Jahr gelten könnte, aber zugleich mit der Regel zusammenfällt, die BRANDS¹ für die nördlichen Länder, namentlich für Petersburg aufgefunden hat, wonach dort die größte Kälte in den Anfang des März fällt und nach BARR der Anfang des Winters mit dem Januar beginnt. Dann wären für die Südostspitze die mittleren Temperaturen des Winters und Sommers = — 20°,27 und 1°,47, also der Unterschied = 21°,74 C. Wenn aber endlich unter wenig verschiedenen Breiten und nicht sehr weit von einander entfernt liegende Orte ungleiche Unterschiede der Winter- und Sommertemperaturen zeigen, so kann der Grund hiervon in einigen Fällen wohl darin liegen, daß aus jenen Gegenden genaue und hinlänglich lange fortgesetzte Beobachtungen schwer zu erhalten sind², meistens ist derselbe jedoch in dr-

1 Beiträge zur Witterungskunde. 8. 13.

2 Die Nachweisung der Quellen, aus denen die Größenbestim-

ben Bedingungen zu suchen, die hierauf einen sehr bedeutenden Einfluss ausüben können. So mag vielleicht der große Unterschied zu Fort Brady eine Folge des benachbarten Sees seyn, doch können auch geringere Ursachen mit-
 ter einen merkbaren Einfluss ausüben, wie sich namentlich zeigt, daß der nur zwei Meilen betragenden Entfernung sucht Mannheim heißere Sommer und kältere Winter, als Heidelberg, weil letztere in einem von drei Seiten umschlossenen Thale liegende Stadt gegen die heißen und kalten Winde geschützt ist. Zu Mannheim beträgt der Unterschied zwischen Winter und Sommer $18^{\circ},05$, zu Heidelberg, obendrein aus den letzten 18 Jahren, worin vorzugsweise mehrere heiße Sommer und kalte Winter begriffen sind, 64.

103) KANTZ¹ meint, es sey wegen des noch zur Zeit bestehenden Mangels an Beobachtungen unmöglich, die Isothermen und Isotheren mit hinlänglicher Genauigkeit zu zeichnen, da zur Bestimmung der mittleren Temperatur irgend einer Jahreszeit eine längere Reihe von Messungen erforderlich, als für die mittlere des ganzen Jahres. Dieses ist allerdings vollkommen richtig, allein von der andern Seite ist es sehr interessant, das Verhalten der Temperatur des Winters sowohl als auch des Sommers an den verschiedenen Orten der Erde in graphischer Darstellung überblicken zu können, so daß man aus dieser Ursache die zurückbleibende Unvollständigkeit und einige unvermeidliche Unrichtigkeiten ebenso entschuldigen wird, als dieses bei der Bestimmung der Mittel durch Zahlen geschehn muß. Deswegen habe ich keinen Anstand genommen, beide Arten Linien der nördlichen Halbkugel auf der den Kupfertafeln beiliegenden Charte zu zeichnen, indem ich die nicht geringe Anzahl der hierzu erforderlichen Bestimmungen, die AL. v. HUMBOLDT und KANTZ aufgefunden haben, benutzte und um einige neuerdings bekannt gewordene vermehrte. Da, wo die bekannten Beobachtungen nicht genügen, mußte die Biegung der Curven

entnommen sind, habe ich der Kürze wegen weggelassen und we deswegen auf die unten folgende Tabelle der mittleren Temperaturen.

¹ Meteorologie Th. II. S. 68.

Bd.

Ff

nach Wahrscheinlichkeitsgründen ergänzt werden. Sollten die Isothermen und Isochimenen die Gleichheit der Sommer und Winter ganz genau angeben, so könnten sie gar nicht regelmäßig gekrümmt seyn, denn da, wie gezeigt worden ist, selbst nahe gelegene Orte durch specielle Einflüsse merklich abweichende Temperaturen dieser Jahreszeiten zeigen, so müßten die Linien zuweilen im Zickzack fortlaufen, was sich in so kleiner Dimension gar nicht ausdrücken läßt, und man muß daher diese Unregelmäßigkeiten möglichst auszugleichen suchen.

104) Wie die täglichen und monatlichen Temperaturen nicht stets gleich sind, sondern bedeutende Schwankungen zeigen, welche durch die Vereinigung einer größeren Zahl ausgeglichen werden, wenn man die mittlere findet, will, ebenso ist dieses auch bei den Temperaturen des Winters und des Sommers der Fall. Länger anhaltende Beobachtungen führen noch außerdem zu dem interessanten Resultate, daß nicht bloß an den nämlichen Orten, ungleich kalte Winter und mehr oder weniger warme Sommer statt finden, sondern daß sich auf der einen Seite kein regelmäßiges Gesetz dieser Folge auffinden läßt, indem oft zwei und mehr kalte Winter und warme Sommer auf einander folgen, die mit einem oder mehreren gelinden Wintern und kühlen Sommern wechseln, da auf der andern Seite aber meistens größere Theile der Erdoberfläche diesen Unregelmäßigkeiten unterworfen sind, insofern in gewissen Länderstrecken die Wärme überwiegt, während weit entfernte eine ebenso ungewöhnliche Kälte zeigen, ja daß dieser Unterschied sich sogar über beide Erdhälften ausdehnt. Um diese Sätze durch einige sprechende Beispiele zu belegen, mögen folgende Beispiele dienen.

Der Frühling des Jahres 1837, welcher nach einem ungewöhnlich früh beginnenden Winter mit vielfachen Abwechselungen und ohne die gewöhnliche Wärme des Februars und März im südlichen und nördlichen Deutschland im Ostern nochmals bleibenden Schnee in übergroßer Menge gab, mit dem Gegensatze des gelinden Winters von 1833 und 1834, als im Januar die Mandeln blühten, ist noch als auffallende Abweichung von der Regel in frischem Andenken. Ebenso hatte das Jahr 1829 ein sehr kaltes Frühjahr¹, dem For-

¹ Annals of Philos. 1829. Sept.

zu fand zu Lüttich am 8ten Juni des Morgens Eis auf dem Faser und das Thermometer kam am Tage nicht über 14°,44 C. Im Jahre 1835 zeigte sich plötzlich am Ende des Juni und Anfang des Juli der Eintritt einer ungewöhnlichen Kälte in Frankreich, denn zu Bourbon und in der Auvergne waren die Berge mit Schnee bedeckt und die Ebenen alle Morgen mit Eise. Am 21sten Juli 1832 ging die Temperatur im südlichen Deutschland nach einer drückenden Hitze in Folge eines heftigen Gewitters so tief herab, daß nach amtlichen Berichten² in einigen höheren Gegenden des Schwarzwaldes und württembergischen Früchte und Kartoffeln erfroren; jedoch zeigte sich dieses nur in Thälern und Niederungen, nicht auf den Bergspitzen. Weit mehr, als der Winter von 1833 auf 34 von der gewöhnlichen Regel durch unerwartete Gelindeheit abwich, muß dieses im Jahre 1286 der Fall gewesen sein, denn MARTIN CRUSIUS³ sagt in der schwäbischen Chronik: „Der Winter war warm, und als im Januar des folgenden Jahres die Bäume schon blühten, so waren die Aehren im Februar schon so groß als die Haselnüsse oder Vollen. Im Mai war Ernte und im August Weinlese, aber im folgenden Jahr war alles Widerapfel.“ STEINHOFFER in der württembergischen Chronik sagt von 1289: „Es war ein warmer Winter, daß nicht ein einziger Schnee vermerkt wurde; um Weihnachten grüneten die Bäume, im Hornung hatte man zeitige Erdbeer, im April hatte man blühende Aehren gefunden, aber zu Anfang des Maien ist wider alle Verhoffen erst ein Schnee gefallen und so kalt worden, daß die Weinberge, hohe und niedere, sammt dem Obst erstarben. Weil es aber so früh war, haben die Weingärten nicht ausgeschlagen und Wein gegeben.“ Ebenderselbe sagt vom Jahre 1420: „Es ist ein so warmer Winter gewesen, daß den 20sten März die Bäume ausgeschlagen, im April die Aehren geblüht, um Pfingsten Ernte, um Bartholomä Herbst geerntet.“ Von 1421 bis 1429 waren stets gelinde Winter mit reichen Ernten, so daß Alles im Ueberflusse vorhanden

¹ L'Institut 1835. N. 117. p. 256.

² Correspondenzblatt des württemberg. landwirthschaftl. Vereins. Th. II. S. 142.

³ Frankf. Zeitung 1834. N. 16.

war, woraus in Uebereinstimmung mit andern Erfahrungen hervorgeht, daß eine gewisse Temperaturdisposition längere Zeit anhalten kann. Auch aus Schottland wird bemerkt¹, was in Beziehung auf die Bestimmung des Maximums und Minimums der Temperatur an den verschiedenen Orten der Beobachtung werth ist, daß der Winter von 1825 auf 1826 sich durch ungewöhnliche Kälte, so wie der Sommer 1826 durch große Hitze ausgezeichnet habe, welches Letztere auch in Deutschland der Fall war, wo jedoch der Winter von 1826 auf 1827 sich ungewöhnlich kalt zeigte. Fünf engl. Meilen von Edinburgh 400 F. über der Meeresfläche war die größte Kälte am 16ten Januar Morgens 8 Uhr $= -9^{\circ},04$. Dr. OARIS erhielt zu Dublin das Minimum an diesem Tage um 10 Uhr Abends $= -3^{\circ},89$, der Earl SPENCER zu Althorp in Northumberland dagegen zu Northamptonshire am 15ten und 16ten $= -13^{\circ},33$ und GRANT zu Inverness-shire am 14ten um Mitternacht $= -21^{\circ},11$ und am 15ten $= -20^{\circ},55$. Gleich ungewöhnlich war die Sommerwärme im Jahre 1826. Am 24sten Juni wurde unweit Edinburgh um 2 Uhr 40 Minuten $27^{\circ},78$ C. und am 25sten sogar $32^{\circ},32$ und am 26sten um 3 Uhr Nachmittags $29^{\circ},0$ beobachtet, welche Bestimmung gewiß richtig ist, wenn auch bei der des vorhergehenden Tages sich eine Unrichtigkeit eingeschlichen haben sollte. Auch im Jahre 1823 beobachtete GRANT² zu Doune in Inverness-shire am 5ten und 6ten Febr. eine ungewöhnliche Kälte, die am 6ten Nachmittags bis $-26^{\circ},11$ herabging, also tiefer als im Jahre 1780, wo der tiefste Thermometerstand $-25^{\circ},55$ C. betrug. Die Kälte war übrigens damals nicht im strengsten Sinne örtlich, denn auch zu Edinburgh sank das Thermometer bis -11° . Der Winter von 1829 auf 1830, welcher in südwestlichen Europa so streng war, daß namentlich hier in Heidelberg die mittlere Temperatur aus Beobachtungen um 8 und 9 Uhr $-5^{\circ},18$ betrug, statt daß die aus 18 Jahren $= 0^{\circ},811$ ist, als der Bodensee zum ersten Male nach der Erinnerung der noch lebenden ältesten Menschen gänzlich zugefroren war³ und man sich in Spanien gegen die strenge Kälte

1 Edinb. Journ. of Science N. X. p. 240.

2 Edinburgh Philos. Journ. N. XVI. p. 397.

3 Im verflossenen Winter von 1857 auf 58 verlor sich nichts.

icht zu schützen wußte, ebendieser Winter war in Nord-
 merica sehr gelinde, denn namentlich zu Boston war die
 innere Temperatur des December = $5^{\circ},27$, des Januar = $0^{\circ},83$
 und des Februar = $2^{\circ},49$, also im Mittel = $2^{\circ},86$ C., und vom
 1ten Dec. 1829 bis 1sten April 1830 waren nur 3 Tage ohne
 Sonnenschein¹. Völlig im Gegensatze hiermit war der Win-
 ter von 1834 auf 1835 in Deutschland und mindestens dem
 östlichen Theile von Europa ein gelinder, in Nordamerica aber
 sehr strenger, denn es wurden namentlich am 4ten und
 5ten Januar 1835 an folgenden sowohl im Innern, als auch
 an den Küsten gelegenen Orten die nebenstehenden unge-
 wöhnlichen Kältegrade nach dem hunderttheiligen Thermometer
 beobachtet².

Hafen-Orte	Breite	Temp.	Orte im Innern	Breite	Temp.
Boston	43° 0'	— 28°,9	Montreal . . .	45° 30'	— 37°,2
New-York . . .	42 33	— 27,2	Bangor	45 0	— 40,0
Philadelphia . .	42 20	— 26,1	Montpellier . .	44 30	— 40,0
Baltimore . . .	41 20	— 30,5	Rutland	43 30	— 34,4
Washington . .	40 42	— 20,5	Franconia . . .	43 30	— 40,0
Charlestown . .	39 57	— 20,0	Windsor	43 24	— 36,7
Portland	39 15	— 23,3	Concord	43 15	— 37,2
Albany	38 52	— 26,6	Newport	43 0	— 40,0
Pittsfield . . .	32 45	— 17,8	Saratoga	43 0	— 36,1
Albany	41 46	— 31,6	Albany	42 39	— 35,6
Pittsfield . . .	43 31	— 33,3	Pittsfield	42 30	— 36,1
Albany (New-Jersey) . .	-- --	— 35,5			

Einen noch auffallendern Gegensatz bietet der Winter von
 1822, welcher in ganz Deutschland sehr gelinde war
 ebenso im hohen Norden, indem sogar Petersburg und
 Tobolsk kaum zwei Monate anhaltende Kälte hatten.
 Gegen war es in Südamerika unausstehlich kalt, und am
 1ten Febr. fiel Schnee in Buenos-Ayres, so daß die Com-

missionen des Bodensees; dagegen gefror der Laacher See bei Bonn,
 nach der Erinnerung der ältesten Personen früher nie der Fall

¹ Schumacher astron. Nachrichten 1830. N. 187.

² Ann. de Chim. et Phys. T. LXI. p. 109. Vergl. l'Institut 1835.

munication mit Lima fast gänzlich aufgehoben war¹. Der Winter 1835 auf 1836 war im südlichen Deutschland sehr gelind, im europäischen Rußland dagegen streng², namentlich zeigte das Thermometer zu Petersburg im Januar fünf Tage lang — 25° C., einmal sogar — 32° C. und zu Moskau — 43°,75.

105) Die oben aufgestellte Behauptung, daß die Reihenfolge der vorzüglich kalten oder gelinden Winter, so wie der ausgezeichnet heißen oder kühlen Sommer durchaus kein regelmäßiges Gesetz darbiete, läßt sich leicht beweisen, ja die Erfahrung eines jedes Einzelnen, welcher diesen Wechsel eine längere Reihe von Jahren hindurch nur oberflächlich beobachtet hat, führt unwidersprechlich zu diesem Resultate. So leicht es jedoch gegenwärtig ist, die Grade der Hitze und Kälte, welche auffallend über die gewöhnlichen hinausgehen, und die Dauer solcher ausgezeichneten Perioden aus den Angaben der Beobachter durch die Zeitschriften kennen zu lernen, ebenso schwer ist dieses für ältere Zeiten, in denen die Chronikschreiber nur im Allgemeinen und ohne nähere Bestimmung von großer Kälte oder Hitze reden.³ Zuweilen führen sie jedoch Thatsachen an, aus denen sich mit großer Sicherheit auf den Grad der Intensität beider und mindestens ungefähr auf die Dauer solcher ungewöhnlichen Erscheinungen schließen läßt. Dahin rechne ich die Angaben über das Gefrieren solcher Meere, bei denen dieses in der Regel der Fall nicht zu seyn pflegt³. So wird berichtet, daß im Jahre 1261 und 1292 das Cattegat zwischen Norwegen und Jütland mit Eis bedeckt gewesen sey, im Jahre 1323 reiste man auf dem Eise von Lübeck nach Preussen und Dänemark, zu welchem Behufe Herbergen zum Uebernachten angelegt waren. Eben dieses war der Fall in den Jahren 1399, 1423 und 1460, als man von Dänemark nach Schweden über das Eis ging, aber 1548 war die Eisdecke nicht vollständig, wohl aber zwischen Rostock und Dänemark, zwischen Fünen und Seeland. Im Jahre 1408 gingen die Wölfe von Norwegen nach Dänemark über das Eis, im Jahre 1658 aber führte Carl XII. seine Ar-

1 Biblioth. univ. T. XX. p. 108.

2 Biblioth. univ. Nouv. Sér. 1836, T. I. p. 160.

3 Vergl. Brugatelli Giornale di Fis. 1820. p. 440.

über den kleinen Belt von Holstein nach Dänemark, und war sogar auch der große Belt gefroren. Im Jahre 1709, des wegen des strengen Winters allgemein bekannt ist, das Eis so weit von der Küste ausgedehnt, daß man von höchsten Thürmen herab das Ende nicht sehn konnte, im 1726 ging man von Kopenhagen über das Eis nach Schonen, in dem sehr kalten Winter von 1740 ist aber nicht bekannt, wie weit sich die Eisdecke erstreckt habe, und übertrifft scheint in der letzten Hälfte des vorigen und in die- Jahrhundert ein so hoher Grad der Kälte dort nicht statt finden zu haben; jedoch war 1784 und 1785 der kleine Belt wieder gefroren. Im Winter von 1788 und 1789, des- ältere jetzt lebende Personen sich noch erinnern, welcher nicht sowohl durch einzelne ungewöhnlich niedrige Temperatur, als vielmehr durch die außerordentliche Dauer der- gen Kälte auszeichnete, die im nördlichen Deutschland am 27sten November anfang, und mit einer Unterbrechung von drei Tagen, um Weihnachten, bis ans Ende des März mit großer Intensität dauerte, scheint die Ostsee nicht auswendig mit Eis bedeckt gewesen zu seyn. Diesem gemäß muß der verfloßene Winter 1837 auf 38 für jene Gegenden den kältesten, den wir seit Jahrhunderten erlebt haben, beigezählt werden, nach öffentlichen Blättern mehrere Wochen lang eine selbst den Handel und zu Vergnügungsreisen benutzte Verbindung zwischen Dänemark und Schweden statt fand und die Ostsee an vielen Stellen bis weit von der Küste mit Eis bedeckt. Nach ZONARAS und KANTEMIR war namentlich im Jahre 401 das schwarze Meer gefroren, früher, im Jahre 401, war ganz mit Eis bedeckt, ebenso im Jahre 763, als dieses so- bei einem Theile der Dardanellen der Fall war, und im Jahre 1621, als ein Theil des Hellespontes gefror. In den Jahren 1223 und 1234 erlaubte die Eisdecke auf dem adriatischen Meere Waaren von Venedig über dieselbe nach der dalmatischen Küste zu transportiren, im Jahre 1594 gefror das Meer bei Venedig, im Winter 1621 auf 1622 umschloß das Eis die Flotte von Venedig und im Winter 1709, dessen Kälte vorzüglich in südlichen Deutschland und Italien ungewöhnlich streng gewesen seyn muß, soll das adriatische Meer ganz mit Eis bedeckt gewesen seyn. Damals ging, namentlich im Januar, das Thermometer zu Paris mehrmals bis — 19° C. herab und

die Kälte dauerte so lange, daß es im März noch oft froz und viele Fruchtbäume abstarben¹. Ebenso kam daselbst² im Winter 1740 das Thermometer vom 1. Januar bis zum 9. März nie auf 0°, die größte Kälte aber war am 10. Januar und 25. Februar = — 12°,5, aber am 5. März betrug sie noch — 8° C. Im Jahre 1081 soll, als seltene Erscheinung, auch der Po gefroren gewesen seyn³.

Es scheint, als habe man in früheren Zeiten mehr die ungewöhnlich kalten Winter, als die heißen Sommer beachtet, vermuthlich weil jene dem Menschen unangenehmer sind und größeren Schaden herbeiführen, als diese. Aus diesem Grunde ist die Zahl der kalten Winter, die ich durch BAVENATELLI⁴, COTTE⁵, PINORÉ⁶, GAY-LUSSAC⁷ und Andere⁸ zusammengestellt finde, weit größer, als die der heißen Sommer. Als durch Winterkälte ausgezeichnete Jahre werden genannt: 400, 462, 545, 763, 800, 822, 829, 860, 874, 891, 991, 1001, 1044, 1067, 1124, 1133, 1179, 1209 auf 10, 1216, 1234, 1236, 1261, 1272, 1281, 1292, 1302, 1305, 1316, 1323, 1334, 1339, 1344, 1354, 1358, 1361, 1364, 1392, 1399 auf 140, 1408, 1420, 1423, 1432 auf 33 und 1433 auf 34, 1438 auf 39, 1460, 1468, 1470, 1473, 1480, 1493, 1507, 1513, 1522, 1544, 1548, 1551, 1564 auf 65, 1568, 1570 auf 71, 1576, 1579, 1586, 1593 auf 94, 1602 auf 3, 1608, 1615, 1621 auf 22, 1624, 1632, 1638, 1647, 1655 auf 56, 1657 auf 58, 1662 auf 63, 1666, 1670, 1676, 1683 auf 84, 1691, 1695, 1697, 1699, 1702, 1709, 1716, 1726, 1729, 1731, 1740, 1744, 1754 auf 55, 1767, 1771, 1776, 1784 auf 85, 1788 auf 89, 1790, 1799, 1800, 1809, 1812, 1826 auf 27 und 1829 auf 30. Nach dieser großen Zahl müssen wir annehmen, daß kalte Winter in kürzeren Zeiträumen auf einander folgten, oder daß man es mit

1 Hist. de l'Acad. 1710, p. 140 u. 141,

2 Hist. de l'Acad. 1740. p. 547,

3 MURATORI, T. V. p. 119.

4 Giornale di Fisica. 1820. p. 440. PILGRAM, PRATT und Andere sind von ihm benutzt worden.

5 Journ. de Physique T. XLVIII. p. 273.

6 Mém. de l'Acad. 1789. p. 514.

7 Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 408.

8 Allgem. Lit. Zeit. 1824. N. 243. Essay chronologique sur les hivers les plus rigoureux par G. P. PAR, 1831. HEATSE Tafereel van harde Winters. Amst. 1784. 8.

er Bestimmung ungewöhnlicher Kältegrade so genau nicht
 ihm, als wir es jetzt zu thun pflegen, so daß Winter als aus-
 zeichnet kalt genannt wurden, die wir jetzt als mittlere oder
 gewöhnlich kalte bezeichnen würden. Um hierfür eine min-
 destens annähernde Bestimmung zu erhalten, setze ich die von
 Lavoisier¹ im vorigen Jahrhundert als kalt genannten Winter mit
 den zu Paris beobachteten größten Kälte her.

Jahre	Größte Kälte	Jahre	Größte Kälte	Jahre	Größte Kälte
1709	—18°,75	1763	—13°,38	1771	—13°,75
1716	—19,62	1754	—15,62	1776	—20,40
1729	—15,22	1755	—15,62	1783	—17,55
1740	—12,50	1757	—13,00	1786	—12,75
1742	—16,45	1758	—15,00	1788	—21,25
1747	—15,87	1763	—12,50	1795	—20,62
1748	—15,22	1766	—12,50	1798	—17,60
1751	—12,5	1768	—17,50	1799	—12,50

Als heiße Sommer werden folgende genannt: 763, 860,
 904, 1000, 1022, 1130, 1159, 1171, 1232, 1260, 1276,
 1293, 1294, 1303, 1304, 1393, 1394, 1447, 1473, 1474,
 1503, 1532, 1534, 1540, 1541, 1556, 1556, 1568, 1615,
 1646, 1652, 1660, 1700, 1718, 1723, 1724, 1745, 1748,
 1760, 1763, 1771, 1774, 1778, 1780, 1781, 1783, 1787,
 1792, 1793, 1794, 1797, 1798, 1800, 1807, 1811, 1819,
 1834.

In Beziehung auf den Maßstab, wonach die Größe der
 zu bestimmen ist, die einen heißen Sommer bezeichnet,
 ist der ältere DE LUC² aus der letzten Hälfte des vorigen
 Jahrhunderts die zu Genf in sogenannten heißen Sommern
 beobachteten höchsten Temperaturen und die Tage, an denen
 statt fanden, in Graden der hunderttheiligen Scale.

¹ Eine ähnliche Tabelle, mit wenig hiervon abweichenden Be-
 merkungen, giebt AAROE in Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.
 er findet daselbst auch die Angabe der ununterbrochenen Dauer des
 Hieses. Diese betrug im Jahre 1776 nur 25 Tage, im Jahre 1783
 69 Tage, im Jahre 1795 wieder 42 Tage und 1798 endlich 32
 Tage; der Winter 1788 scheint also nicht beachtet worden, oder in Paris
 so anhaltend gewesen zu seyn, als im nördlichen Deutschland.

² Verhandlungen der Schweizer Gesellschaft. Jahrg. XIII. 1828.

Jahre	Tage	Temp.	Jahre	Tage	Temp.
1771	27. Juli	33°,75	1793	17. Juli	36°,87
1780	31. Juli	35,25	1794	23. Juli	35,00
1781	31. Mai	28,75	1797	20. Juli	32,50
1787	12. Aug.	33,75	1798	4. Aug.	33,25
1791	1. Aug.	33,75	1800	19. Aug.	35,00
1792	19. Juli	32,50			

Für Paris theilt ANAG¹ die in den heißen Jahren beobachteten Maxima mit:

Jahre	Tage	Temp.	Jahre	Tage	Temp.
1705	6. Aug.	33°,8	1793	16. Juli	37°,3
1706	8. Aug.	35,3	1800	18. Aug.	35,5
1753	7. Juli	35,6	1802	8. Aug.	36,4
1754	14. Juli	35,0	1803	— —	36,7
1775	— —	34,7	1808	15. Juli	36,2
1793	8. Juli	38,4	1818	24. Juli	34,5

d) Absolute Maxima und Minima.

Es sind bereits die täglichen und monatlichen Schwankungen der Temperatur erwähnt worden, die jährlichen Maxima und Minima haben aber noch höheres Interesse, insofern sie zeigen, welchem Wechsel von Wärme und Kälte manche Gegenden ausgesetzt sind. Aus dieser Ursache scheint es mir der Mühe werth, in der unten folgenden Tabelle der mittleren Temperaturen auch die Maxima und Minima bei denjenigen Orten, wo sie bekannt sind, hinzuzusetzen; hier mögen jedoch erst einige allgemeine Bemerkungen und Angaben zunächst von solchen Orten vorausgehen, deren mittlere Temperaturen wir noch nicht kennen oder bei denen die jährlichen Variationen ausnehmend groß sind.

106) Man nimmt fast allgemein an, daß die jährlichen Schwankungen der Temperatur in der äquatorischen Zone sehr klein sind, unter höheren Breiten in der Nähe des Polarkreises ihr Maximum erreichen und jenseit dieser Linie wieder abnehmen. Dieses ist allerdings richtig, so lange man sich auf das Verhalten der Wärme über dem Meere, auf Inseln und an Küsten bezieht, sobald man aber das Innere großer Continente

¹ Ann. Chim. et Phys. T. XXVII. p. 416. Vergl. Corra über die heißen Sommer in Mém. de l'Inst. T. IV. p. 838.

icksichtigt, dürfte eher die Behauptung gelten, daß die Maxima und Minima überall ziemlich nahe einen gleichen Abstand von einander haben. Es ist erforderlich, dieses durch sprechende Beispiele zu beweisen, leider aber fehlt es an Beobachtungen aus dem Innern von Africa und Asien, lange genug fortgesetzt wären, um hierüber entscheiden zu können, viele Theile von America und auch die südlichen Spitzen von Asien unter niederen Breiten sind aber zu insularisch und Küstenländer, als daß von ihnen eine Entscheidung zu erwarten wäre. Ueberhaupt sind in jenen, cultivirten Völkern nur wenig zugänglichen Ländern die einzelnen Reisenden während kurzer Dauer gemachten Thermometerbeobachtungen nicht geeignet, die Extreme genau kennen zu lernen, die sich in ihrer wahren Größe selbst aus jährigen Beobachtungen nicht ergeben, wie schon daraus deutlich hervorgeht, daß sich manche Sommer ebenso sehr durch ungewöhnliche Hitze, als manche Winter durch seltene Kälte auszeichnen. In manchen Gegenden unter höheren Breiten werden die Unterschiede der höchsten und tiefsten Thermometergrade dadurch allerdings sehr groß, daß die Winter die einen unglaublich hohen Grad erreicht und der Sommer noch mehrere sehr warme Tage liefert, unter niederen Breiten aber steigt die Hitze zuweilen bis zum Unerträglichen, dennoch folgt dann mitunter, hauptsächlich in Folge gesessener Winde, eine Kälte, wie man sie in jenen Gegenden nicht erwarten sollte, allgemein aber, und auf jeden Fall unter allen Breiten, ist der Unterschied der Minima in verschiedenen Jahren größer, als der Maxima, wie unter andern die Beobachtungen zu Genf von 1826 bis 1835 zeigen¹, wo die höchsten Temperaturen zwischen $-7^{\circ},75$ und $-21^{\circ},75$, die tiefsten aber zwischen $36^{\circ},25$ und $29^{\circ},62$ schwankten.

107) Ueber dem Meere, mit Ausnahme der gefrierenden Armeere, sind die Schwankungen der jährlichen Temperatur gering, in der äquatorischen Zone fast ganz verschwindend und erst unter wachsenden Breiten etwas größer. JOHN ROY² beobachtete die Temperatur der Luft auf seiner Fahrt von Ceylon bis zum Vorgebirge der guten Hoffnung im Februar

1 Biblioth. univ. 1837. Avril. p. 370.

2 Edinburgh Journal of Science N. I. p. 63.

und März, also in den heißeren Monaten der südlichen Halbkugel, von $12^{\circ} 52'$ S. B. und $79^{\circ} 57'$ östl. L. bis 35° S. B. und $20^{\circ} 20'$ östl. L. und erhielt als Maximum $26^{\circ},1$ und als Minimum $20^{\circ},0$ C. Auf der weiteren Fahrt desselben vom Cap bis Helena unter $31^{\circ} 38'$ S. B. und 14° östl. L. bis $15^{\circ} 55'$ S. B. und $5^{\circ} 36'$ westl. L. vom 20. April bis 5. Mai war das erhaltene Maximum $23^{\circ},33$, das Minimum aber $19^{\circ},1$. ANAGO² hat die höchsten Temperaturen aufgesucht und zusammengestellt, welche von den Seefahrern im atlantischen und grossen Ocean, auf dem indischen, chinesischen, dem Molucken- und Sunda-Meere und auf der Südsee zwischen $17^{\circ} 46'$ S. B. und $20^{\circ} 10'$ N. B. gemessen wurden, und die betragen im atlantischen Ocean (wo v. HUMBOLDT unter 7° N. B. nur $26^{\circ},9$, CALDCLUGH³ aber unter der Linie $27^{\circ},22$ und im Wasser noch etwas weniger erhielt) im Maximum $29^{\circ},1$, auf der Südsee $28^{\circ},9$, auf dem indischen Meere $29^{\circ},6$, auf dem chinesischen Meere $29^{\circ},1$, auf dem grossen Ocean $30^{\circ},5$, auf dem Meere von Sunda $29^{\circ},1$, auf dem Meere von Sumatra $28^{\circ},9$, auf dem Meere von Ceylon $28^{\circ},9$, so dass die Temperatur der Luft über dem Meere sicher 31° nie übersteigt.

108) Da der Wechsel der Temperaturen hauptsächlich durch die Sonnenstrahlen und die Luftströmungen bedingt wird, können die Unterschiede der Wärme und Kälte auf Inseln und in Küstenländern der äquatorischen Zone nicht bedeutend seyn⁴, weil die Ungleichheit der Sonnenhöhe zwar unter der Linie nur halb so gross ist, unter dem Wendekreise aber ebenso viel beträgt, als unter höheren Breiten, dagegen der Unterschied der Tageslänge weit geringer ist und von der See herkommenden Luftströmungen eine stets gleichbleibende Temperatur zur nothwendigen Folge hat. Die Grösse der jährlichen Schwankungen lässt sich aus den Maximis und Minimis ersehen, die in der bereits erwähnten Tabelle den mittleren Temperaturen derjenigen Orte beigefügt sind.

1 Edinburgh Journ. of Science, N. III. p. 79.

2 Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 431.

3 Dessen Reisen im Südmeer. Weim. 1816. S. 5.

4 Vergl. SIMONOFF in Corresp. Astron. T. XIV. N. 3. Bulletin T. XXXI. p. 296, wo dieses durch thermometrische Messungen zu Ste. Croix, Otaheiti, Rados u. s. w. nachgewiesen wird.

ind, deren Wärmeverhältnisse wir hinlänglich genau kennen, zwischen bieten manche Gegenden besonders hervorzuhebende Eigentümlichkeiten dar. Ganz der Regel gemäß fand JAMES KILPATRICK¹, daß auf den Sechellen, kleinen Inseln unter $4^{\circ} 30'$ N. B., 56° östl. L. v. G., die Hitze selten über 30° C. stieg, und ebenso groß war sie im Hafen von Isle de France unter $10^{\circ} 10'$ S. B., $57^{\circ} 28'$ östl. L. v. G., auf der Insel selbst kletterte aber das Thermometer in der Regel 2 bis 3 Grade mehr. Auf den Inseln der Südsee herrscht nach den Berichten der Seefahrer eine stets gemälsigte, der des umgebenden Meeres gleiche Temperatur, namentlich schwankte sie auf Raiatea, einer der Gesellschaftsinseln unter $16^{\circ} 40'$ S. B. und $151^{\circ} 30'$ östl. L., nach ganzjährigen Beobachtungen von TRELKELD² zwischen $27^{\circ},17$ und $24^{\circ},64$. Größer muß der Unterschied auf Trinidad unter $11^{\circ} 30'$ N. B. wahrscheinlich wegen des Einflusses der vom nahen Continente kommenden Luftströmungen seyn, denn DAUXION LAVAYSSÉ³ erwähnt zwar, daß dort nur zweimal in neun Jahren die Hitze bis $33^{\circ},89$ stieg, und giebt er an, daß die Temperatur in der Regel bei Sonnenaufgang $26^{\circ},0$ beträgt, nach Mittag bis 30° steigt und Abends bis fast 28° wieder herabsinkt, bemerkt aber an einer andern Stelle, daß im Frühjahr die Wärme am Tage nur $25^{\circ},0$ und bei Nacht nur 15° C. beträgt. HEINZKE⁴ erhielt im letzten Jahre zu Funchal auf Madeira unter $32^{\circ} 36'$ als Maximum $27^{\circ},78$ und als Minimum $10^{\circ},56$ C., wonach also dort ein Unterschied von $17^{\circ},22$ statt findet; nie steigt die Wärme selbst über $29^{\circ},44$. Neu-Holland bietet bekanntlich in jeder Hinsicht die merkwürdigsten, auch keineswegs nur annähernd zu lösenden, Räthsel dar, und so auch in seinen Temperaturverhältnissen, sofern wir diese kennen, da uns das Innere noch unbekannt ist und daher bloß von dem Verhalten an den Küsten die Rede sein kann. Zu Port Macquarie auf Vanu-Mens-Land unter etwa 42° S. B. beobachtete THOM. BRIS-

¹ Beschreibung einer Reise in den Indischen Meeren. Weimar 1816. S. 134 u. 109.

² Edinburgh Journ. of Science. N. XX. p. 281.

³ Reisen nach den Inseln Trinidad, Tabago und Margarethe u.s.w. Leipzig 1816. S. 60 u. 73.

⁴ Edinburgh Journ. of Science. N. XX. p. 281. Vergl. Philos. Mag. and Annals of Phil. T. II. p. 363.

BAKE¹ vom 1. bis 22. Juni ein Thermometer auf dem Schiffe, 13 Fufs über dem Meeresspiegel, und ein zweites auf einem nahen Hügel von 65 Fufs Höhe. Während dieser 22 Tage des dortigen Sommers war das Maximum $28^{\circ},33$ und das Minimum $11^{\circ},11$ C., das höhere Thermometer wich aber von dem tieferen im Mittel nur um $-3^{\circ},33$ ab und die Extreme dieser Abweichung waren bei Sonnenaufgang $-5^{\circ},0$ und bei Sonnenuntergang $-1^{\circ},93$. Der Unterschied des Maximums und Minimums, welcher $17^{\circ},22$ beträgt, ist für die kurze Beobachtungszeit an der Küste eines so weit verbreiteten Meeres allerdings ausnehmend groß, und wird dieses, weil das Maximum die mittlere Wärme der Luft über dem Meere unter jenen Breiten zur Winterszeit bedeutend übersteigt, wie aus JONAS DAVY's oben mitgetheilten Messungen der Temperatur unter noch niedrigeren Breiten deutlich hervorgeht. Inzwischen läßt sich schon aus den Angaben von FLINDERS² abnehmen, daß die Hitze auf Neuholland oft eine bedeutende Höhe erreicht. Er beobachtete unter $32^{\circ} 16',5$ S. B. am 31. Januar am Bord $25^{\circ},56$, am Lande im Schatten $36^{\circ},67$; am 6. Februar auf der Küste im Sande $51^{\circ},67$, im Schatten $36^{\circ},67$ und am Bord des Schiffes $28^{\circ},33$; dagegen unter $34^{\circ} 44'$ S. B. am 27. Febr. an der Küste um Mittag im Schatten nur $24^{\circ},44$, am Bord aber zwischen 19° und 26° , unter $33^{\circ} 52'$ S. B. im Juli an der Küste und am Bord übereinstimmend zwischen 11° und 21° , unter $22^{\circ} 7'$ S. B. in der Mitte Septembers bei warmen Nordwinden am Bord nicht über $19^{\circ},5$, unter den Zelten am Lande über 32° , unter $17^{\circ} 42'$ S. B. im November am Bord zwischen 27° und 32° , am Lande aber bis 38° ; unter $16^{\circ} 30'$ im December am Bord im Mittel 29° und unter $12^{\circ} 48'$ im Januar am Bord 28° bis $30^{\circ},56$ und an der Küste bis 36° . Auf Neuholland findet noch außerdem das merkwürdige Verhalten statt, daß die Nord- und Nordwestwinde, die vom Lande her über die hohen, zum Theil noch unbekannten Berge kommen, also der Vermuthung nach kalt seyn müßten, eine erstickende Hitze bringen. COLLINS³ erzählt, daß am 10. und 11. Febr. 1791 das Thermometer zu Sidney-Town unter $33^{\circ} 30'$ S. B. durch den Einfluss dieser heißen Winde im Schatten

1 Edinburgh Journ. of Science. N. XII. p. 249.

2 Reise nach dem Austral-Lande. Weim. 1816. 8. 181 ff.

3 Account of New South-Wales. p. 153 u. 257.

auf $40^{\circ},55$ C. stieg, und dazu war diese Hitze so anhaltend, daß auf Rose-Hill Tausende der grossen Fledermäuse umkamen und die Erde mit Vögeln verschiedener Art bedeckt war, die zum Theil aus der Luft erstickt herabfielen. Ein Sträfling begleitete seinen Herrn auf dem Gange nach der Küche und wurde dabei von einem Sonnenstiche getroffen, der ihn augenblicklich der Sprache und in weniger als 24 Stunden des Lebens beraubte. Auch im December 1792 war die Hitze ungewöhnlich und dabei so grosse Dürre, daß die Blätter vieler Farnkräuter in Staub zerfielen; doch erreichte das Thermometer nur $37^{\circ},75$ C., allein die heissen Luftströmungen erstreckten sich bis zur Insel Maria, welche 250 engl. Meilen von Port Jackson entfernt liegt. Wenn man nun berücksichtigt, daß die von FLINDERS unter $33^{\circ} 52'$ S. B. gemessene Temperatur von 11° schwerlich das Minimum aus mehreren Jahren ist und ebenso die von COLLINS angegebene von $37^{\circ},75$ wohl nicht als absolutes Maximum gelten kann, so übertrifft der Unterschied der dortigen Wärme auf jeden Fall 27° C. Ein noch grösseres Resultat geht jedoch aus dem hervor, was JOHN EDWARD NICHOLAS¹ erzählt, daß nämlich im Januar 1814 während heissen N.W. Winde die Hitze zu Sidney nicht weniger als $45^{\circ},56$ erreichte, so daß die Vögel in den Käfigen zu starben. Dessenungeachtet sinkt das Thermometer im Winter bis $5^{\circ},56$ C. und es wird zolldickes Eis auf stehenden Gewässern gebildet. Von der unglaublichen Hitze auf Neu-Holland giebt auch STURT² Nachricht, welcher am 12. Dec. in der Nähe des Sees Budda neben dem Flusse Macquarie 70° C. im Schatten beobachtete, und WINTERBOTTOM³ erzählt von einem Freunde, daß einst das Thermometer zu New-Wallis acht Tage anhaltend auf $44^{\circ},44$ C. gestanden habe, so daß mehrere Papageien todt herabfielen. Uebrigens wurde an andere zu Hobart Town nur $35^{\circ},56$ und meistens nie über $34^{\circ},4$ beobachtet, zu Macquarie-Harbour war 1823 die höchste Hitze nur $34^{\circ},44$, OXLEY erhielt während seines Aufenthalts nie mehr als $27^{\circ},22$ und PRÄTOR⁴ versichert, daß nichts in grösserer Entfernung vom Wendekreise, auf der

¹ Reise nach Neuseeland, Weimar 1819. S. 390 u. 396.

² Berghaus Annalen. 10. Jahrg. N. 108. S. 563.

³ Ebendasselbst N. 19. S. 188.

⁴ Dessen Reise von Freycinet. Weim, 1819. Th. II. S. 14 u. 122.

King-Insel unter $99^{\circ} 50'$ S. B. und $143^{\circ} 50'$ östl. L. das Thermometer im dortigen warmen Monate December selten über $18^{\circ},75$ gestiegen sey, ja selbst bei der Decres-Insel an der südwestlichen Küste Neuhollands unter $35^{\circ} 30'$ betrug die Wärme im Januar meistens nur $23^{\circ},4$, stieg aber ausnahmsweise auf der Insel selbst bis $34^{\circ},4$. Die zuweilen an der Südostküste Neuhollands herrschende ganz unnatürliche Hitze muß daher eine Folge der Nordwestwinde seyn, die über die ausgedehnte Landfläche herbeiströmen, und gehört zu den bis jetzt noch nicht erklärten Phänomenen, wenn andere die mitgetheilten Angaben volles Vertrauen verdienen.

Um die Abweichung dieses Unterschiedes von dem gewöhnlichen Gange der Temperatur auf Inseln und an Küsten hervorzuheben, können wir hiermit das von KRAU¹ in Batavia unter $6^{\circ} 12'$ S. B. während eines Jahres erhaltene Maximum und Minimum vergleichen; jenes fiel in den August und betrug $30^{\circ},56$, dieses dagegen in den November und betrug $23^{\circ},89$, so daß die Schwankung nicht 7° C. erreicht. Auch zu Timor, unterhalb Neuholland, im Mittel unter 41° S. B. und $147^{\circ} 30'$ östl. L., wird ein vollkommen insularisches Klima gefunden. Man unterscheidet allerdings die Jahreszeiten allein sie gehen unmerklich in einander über und im Ganzen giebt es nur Winter und Sommer, Regenzeit und Trockenheit. Die Vegetation hört nie auf, Blätter, Blumen und Früchte erneuern sich im allgemeinen Wechsel. Im Sommer ist die Temperatur selten höher als 24° bis 23° C., die Abende sind aber stets kühl und schwüle Nächte giebt es dort nicht. Während dieser Zeit, von Mitte December bis Mitte April, darf man auf ungefähr 20 Regentage rechnen, in den drei folgenden Monaten herrscht etwa jedes dritte Jahr schaltende Trockenheit, doch ist das Wetter angenehm, die Temperatur selten unter $15^{\circ},65$, Juni und Juli zeichnen sich durch vermehrten Regen aus, die Temperatur sinkt selten unter 10° bis $12^{\circ},7$, Schnee fällt nur ausnahmsweise und schmilzt am Mittag wieder².

Ueber Rio de Janeiro unter 23° S. B. sind eine Menge Angaben vorhanden, die aber nicht völlig mit einander über-

1 Edinburgh Journ. of Science. N. X. p. 269.

2 ADOLPH SCHAYER in Berghaus Ann. 1836, N. 135 u. 136 S. 512.

innen, weil die meisten Reisenden mehr im Innern des Landes nur kurze Zeit beobachteten, im Ganzen geht aber hervor, daß an der Küste die Wärme nur geringe Schwankungen zeigt, etwas tiefer im Lande desto größere, die sich nicht völlig scharf bemessen lassen, weil die Angaben der Orte über dem Meeresspiegel mangelt. Nach **CLERGH**¹ ist unter den dortigen Sommermonaten der Januar der heißeste, und während die mittlere Sommertemperatur zwischen 24° und 29° wechselt, schwankt die des heißen Monats zwischen 30° und $31^{\circ},2$, stieg aber einmal $30^{\circ},78$, die Temperatur der Wintermonate dagegen schwankt zwischen $12^{\circ},78$ und $15^{\circ},56$. **Luccock**², welcher sich längere Zeit in jener Gegend aufhielt, giebt an, die Wärme erreiche in Janeiro nicht selten $35^{\circ},56$, doch sey es in der Umgegend kälter. Ueber diese Kälte in Brasilien, etwas fern von der Küste, berichtet **Eschwege**³, daß nach **Frazeris** die mittlere Temperatur $31^{\circ},11$ betrage, ja selbst bis 32° und 34° , in der Sonne sogar bis $45^{\circ},77$, die niedrigste aber zu Janeiro zu $20^{\circ},56$ anzunehmen sey; inzwischen war im Monat Juli 1814 hinter Mariana eine solche beispiellose Kälte, in mehreren Nächten fingerdickes Eis auf stehenden Wasser erzeugt wurde, viele Pflanzen zu Grunde gingen und einige Fische starben. Bestimmter ist die Angabe von **d'Oliveira**⁴, wonach während 9 Monaten vom Januar bis September das Maximum mit $32^{\circ},22$ auf den 1. Februar und das Minimum mit $18^{\circ},89$ auf den 1. September fiel. Am genauesten ist die Aufgabe durch **Farrington**⁵ behandelt worden, wonach die Temperatur wegen des nahen Meeres und der entfernteren Berge im Ganzen mild ist, doch wird auf den Bergen 30 Meter (2555 Fuß) Höhe nicht selten eine Linie dickes Eis gebildet. Auf dem Schiffe *Urania* zeigte das Thermometer 6. Dec. 1817 bis 29. Jan. 1818 das Maximum $= 26^{\circ},7$ das Minimum $= 22^{\circ},0$ C. Nach den Beobachtungen von **Sanchez Dorta** und von Anderen in den Jahren 1813 und 1814 fällt das Maximum in die Monate Januar und Februar,

Reisen im Südmeer. Weim. 1816. S. 15 u. 118.

Bemerkungen über Rio de Janeiro. Weim. 1821. S. 77.

Journal von Brasilien. Weim. 1818. Hft. I. S. 148. 177. 179.

Biblioth. univ. 1836. p. 373.

Voyage T. I. p. 96.

Bd.

deren mittlere Temperatur $26^{\circ},64$ beträgt, und übersteigt sie 34° C.; das Minimum fällt in den Juli und beträgt $19^{\circ},15$. Wenn CALDCLEUGH¹ berichtet, daß die Wärme in Chile nicht leicht über 24° steigt und im Winter nicht leicht auf den Gefrierpunkt des Wassers herabgeht, in Niederperu aber zwischen 29° und $16^{\circ},11$ wechselt, so ist diese Angabe zu unbestimmt wegen der langen Ausdehnung hauptsächlich des erstgenannten Küstenlandes, bestimmter dagegen läßt sich an STEVENSON'S² Angaben die Temperatur zu Lima unter 12° S. B. erkennen, wonach das Thermometer in den Jahren 1805 und 1810 am höchsten im Monat Februar auf $26^{\circ},37$ und am tiefsten im Juli und August auf $16^{\circ},11$ stand, inzwischen zeigte dasselbe am 6. März 1811 in einem allseitig offenen Zimmer $26^{\circ},67$, in der Luft aber, 5 Ellen von den Sonnenstrahlen, $30^{\circ},0$ C., so daß also das eigentliche Maximum in den zwei Jahren nicht gefunden wurde, und ebendieses mag auch mit dem Minimum der Fall gewesen seyn.

Auf dem Vorgebirge der guten Hoffnung ist nach HRSCHKE³ die größte Hitze $38^{\circ},6$, steigt aber gewöhnlich nicht bis $29^{\circ},44$, in der Regenzeit höchstens bis $26^{\circ},67$, beträgt meistens nur $21^{\circ},11$ und fällt selten unter $18^{\circ},33$; in der Nacht aber wechselt das Minimum zwischen 5° und 10° . Bestimmter geben vieljährige Beobachtungen von COLBROOK⁴ das Maximum daselbst zu $36^{\circ},56$ und das Minimum zu $7^{\circ},22$ C. an, wonach also doch eine für diesen Küstendistrict bedeutende Schwankung hervorgeht. Nach FAYCENET⁵ liegen die monatlichen Mittel aus Beobachtungen in den Jahren 1810, 1811 und 1812 zwischen $24^{\circ},39$ im Januar und $14^{\circ},29$ im Juni und geben im Mittel für das ganze Jahr $18^{\circ},92$. Im Innern des Landes muß der Unterschied noch größer seyn, denn die Reisenden reden oft von erlebter drückender Hitze und dann wieder von heftiger Kälte mit Schnee, allein eine scharfe Bestimmung der Extreme ist unmöglich, weil der Aufenthalt an den einzelnen Orten von obendrein unbekannter Höhe hierzu nie lange genug dauerte.

1 Reisen im Südmeer. Weim. 1816. S. 391 u. 404.

2 Reisen in Arauco, Chile, Peru u. Columbia. Weim. 1836. S. 94.

3 Frankfurter O.P.A. Zeit. 1834. N. 856.

4 Edinburgh Philos. Journ. N. XVI. p. 397.

5 Voyage T. I. p. 352.

überblickt man indels die zahlreichen einzelnen Angaben reisenden über die Temperatur der Südspitze Africas, so ist auf jeden Fall aus ihnen hervor, daß dieser Welttheil sowohl an jenem äusseren Ende als in der Mitte ungleichen Wechsel der Temperatur darbietet. Die Vergleichung wird am leichtesten, wenn man die Breite und die Temperatur der Capstadt am äussersten Ende als Hauptpunct annimmt. Unter $33^{\circ} 55'$ S. B. soll nach BURCHELL¹ die Wärme des Tages $38^{\circ},8$ C. erreichen, übrigens sich zwischen 27° und 10° halten und nicht leicht unter 10° herabgehn, obgleich in den nahen Bergen Schnee fällt². Derselbe erhielt aber im Septbr. unter 29° S. B. $33^{\circ},89$ und am 8. Nov. sogar im Januar aber war meistens daselbst um 7 Uhr Morgens und Nachmittags $35^{\circ},5$ mit Windstille an den heissesten Tagen. KNOX³ beobachtete zu Graaf Reynet unter $32^{\circ} 11'$ S. B. 16° östl. L. v. G. in 1050 Fufs Höhe über dem Meere Ende der Jahre 1818 und 1819 im Januar als Maximum $38^{\circ},8$ und im Juli als Minimum $1^{\circ},11$. Näher zum Aequator unter $27^{\circ},10'$ S. B. und etwa 24° östl. L. v. G. erlebte BURCHELL im dortigen Winter am 3. Juli, daß das Thermometer Mittags im Schatten 26° C. erreichte und dennoch Nachts $12^{\circ},75$ herabging. Uebrigens war dort in der Ebene in den Monaten bei heiterem Sonnenschein die Wärme Mittags 21° C. Zu Littakun⁴, gleichfalls unter $27^{\circ} 7'$ S. B. $4^{\circ} 30'$ östl. L., war im Juli das Maximum $26^{\circ},11$, das Minimum $-1^{\circ},95$, im August waren diese Gröfsen $28^{\circ},33$ und $-0^{\circ},67$, im September $31^{\circ},38$ und $4^{\circ},44$, mithin findet dort eine bedeutende tägliche, monatliche und gleichfalls jährliche Schwankung statt. Viele Messungen der Temperaturen an verschiedenen Orten in der südlichen Africa hat CAMPBELL⁵ mitgetheilt, die ich wegen meines noch immer sehr unvollständigen Kenntnifs dieses Theils hier zusammenstelle.

Dessen Reisen. Weim. 1822. Th. I. S. 56. 255. 364.

CAMPBELL bemerkt, daß unweit der Capstadt das Thermometer im Febr. $37^{\circ},78$ zeigte und in seinem Wager am Tage nie unter 10° herabging. S. dessen Reisen in Africa. Weim. 1823. S. 4.

Edinb. Phil. Journ. N. X. p. 280.

BURCHELL's Reisen in Africa. Weim. 1825. Th. II. S. 326. 456.

CAMPBELL's Reisen in Africa. Weim. 1823.

Breite	S.	Zeit	Temp.	Bemerkungen.
27° bis 26°		12. Apr.	25°,56	Mittag.
—	—	13. —	24,44	— Morgens 9°,44.
—	—	15. —	26,67	—
—	—	17. —	26,67	—
—	—	18. —	23,89	—
—	—	19. —	30,00	—
—	—	21. —	14,44	—
26 bis 25		25. —	24,24	—
—	—	28. —	15,56	— während der Regenzeit.
—	—	1. Mai	23,33	—
24		14. —	13,33	— beim Regen.
—	—	17. —	15,56	—
25°	30'	21. —	22,22	—
—	—	25. —	14,44	—
—	—	26. —	6,67	Morgens; 15°,56 Abends.
26	20'	27. —	5,56	— 21°,11 Mitt.; 5°,56 Abds.
27	—	20. Juni	3,33	— 23°,33 —
—	—	21. —	3,89	— 18°,3 —
—	—	22. —	1,67	— 12°,78 —
27°	12'	25. —	—	— 0,5 Zoll dickes Eis auf dem Wasser.
—	—	30. —	—1,11	— mit zolldickem Eise; 21°,11 Mittags.
—	—	3. Juli	21,11	Mittags.
—	—	4. —	18,89	—; am Morgen 4°,44.
27	0'	8. —	4,00	den ganzen Tag bei Regen.
—	—	9. —	—1,11	Morg.; 3°,89 Mitt.; 11°,11 Abds.
—	—	13. —	15,56	Mittags.
28	5'	25. Aug.	22,22	—
—	—	27. —	28,89	—
32	10'	27. Sept.	31,11	—

Auf der Insel Mauritius¹ unter 20° 51' S. B. war im Jahr 1834 das Maximum am 8. Jan. = 32°,7 und das Minimum am 15. Juni = 15° C. mit einem Unterschiede von 17°,7. da man auf einer so kleinen Insel und unter so geringer Bedeckung bloß aus dem Einflusse der verschiedenen Luftströmungen erklären kann. FREYCIER² giebt jedoch an, daß nach 10 jährigen Beobachtungen von LISLET GEORROY zu Port Louis die monatlichen Mittel zwischen 28°,48 im Januar und 21°,11 im August schwanken, die mittlere jährliche von 24°,85 bis auf 0°,1 alle Jahre gleich bleibt.

1 Biblioth. univ. Nouv. Sér. T. I. p. 160.

2 A. a. O. p. 367.

9) Es ist schwer, für die südliche Halbkugel eine hinreichende Menge Beobachtungen aufzufinden, aus denen hervorgeht, daß unter niederen Breiten nur auf Inseln und an Küsten die Unterschiede der Temperatur-Extreme so gering sind, als man gewöhnlich annimmt, indem da vielmehr, entgegen dem Gegensatze mit dieser Voraussetzung, sogar innerer Wendekreise tiefer im Lande zwar kein eigentlicher Wechsel der Jahreszeiten, wohl aber größere Unterschiede der Wärme und Kälte statt finden, als an den europäischen Küsten bis zum Polarkreise; für die nördliche Hemisphäre dagegen hat diese Aufgabe keine Schwierigkeit, und es läßt sich auch leicht darthun, daß der auffallend größte Unterschied der Sommerwärme und Winterkälte im nördlichen Theile Asien und von America gefunden wird. Die Zusammenstellung der wichtigsten hierher gehörigen Thatsachen wird dienen, die Temperaturverhältnisse der verschiedenen Theile unserer Erde in ein näheres Licht zu setzen.

10) Auf einem Stationsschiffe in der Bai von Benin unter B. beobachtete MARWOOD KELLI¹ von 1819 bis 1821 am 1. April 1820 als Maximum $31^{\circ},25$ C. und als Minimum am 3. Aug. dieses Jahres $21^{\circ},97$, was wohl als Beispiel einer nahe gleichbleibenden Temperatur gelten kann. Hiermit unstimmend giebt MONRAP² die mittlere Temperatur auf der Westküste unter 5° N. B. zu $28^{\circ},33$ C. an, setzt aber hinzu, daß die Wärme steige weiter landeinwärts zuweilen bis 35° und darüber.

Nach 2jährigen Beobachtungen von SCARMAN³ war zu Vera Cruz unter $12^{\circ} 25'$ die Temperatur am kältesten Tage (Januar) bei Sonnenaufgang, $12^{\circ},73$ stieg jedoch am Nachmittag bis $27^{\circ},17$, am heißesten (25. April) dagegen war sie bei Sonnenaufgang $19^{\circ},44$ und stieg am Nachmittage auf $39^{\circ},44$, es also einen Unterschied von $26^{\circ},71$ C. giebt. Ganz anders ist das Verhältniß zu Hawaii unter $19^{\circ} 30'$ N. B. und $155^{\circ} 15'$ W. L., wo die Missionäre⁴ das Maximum im August $32^{\circ},11$ und das Minimum im Januar $= 15^{\circ}$ erhielten, also trotz der insularischen Lage doch immer noch ein Unterschied von $16^{\circ},11$. Orte, welche etwas weiter von der

¹ Annals of Philos. 1823. Mai. p. 350.

² Gemälde der Küste von Guinea. Weim. 1824. 8.

³ Edinburgh Journ. of Science. N. X. p. 249.

⁴ Ebendasselbst. N. X. p. 370.

Küste entfernt liegen und in der Nähe keine hohen Berge haben, aus deren Thälern kalte Luftmassen herabfließen, unterliegen durch den Einfluss der Sonnenstrahlen unglaublichen Graden von Hitze, allein nicht alle zeigen gleiche Grade von Kälte und der Unterschied der Extreme ist daher verschieden. So zeigte nach v. Humboldt¹ der Sand in den Llanos von Venezuela Nachmittags 2 Uhr meistens $52^{\circ},5$, zuweilen sogar 60° C.; die Temperatur der Luft im Schatten eines Baums betrug $36^{\circ},2$, in der Sonne aber, 18 Fufs über dem Boden, zeigte das Thermometer $42^{\circ},8$; in der Nacht hatte der Sand nur noch 28° , also über 24° verloren. Ueber dem Rasen neben den Wasserfällen des Orenoco steigt die Temperatur nicht über 30° , während die Luft 26° hat, der anstehende Granit sich aber bis 48° erhitzt. America zeigt übrigens in seinem südlichern Theile keineswegs auffallend hohe Grade der Wärme und tiefe der Kälte; die Temperatur ist dort durch den Einfluss des Meeres und hoher Gebirgsketten, die vielen mächtigen Strömen den Ursprung geben, milder und weniger zwischen weit von einander abstehenden Extremen schwankend als die zwei andern Continente zeigen, denn die Wärme steigt nach v. Humboldt² nur selten über 38° C. und ging in Vera Cruz unter $19^{\circ} 9' N. B.$ während 13 Jahren nie über 35° hinaus. Dagegen berichtet der Capitain TUCKER³, dass auf seiner Station auf dem rothen Meere im Jahre 1800 das Thermometer um Mitternacht 36° , nie weniger als $34^{\circ},4$, um Sonnenaufgang aber 40 und um Mittag 44° oder 45° gezeigt habe, eine Hitze, welche dem Meere nicht zukommt und daher blofs durch die über die benachbarten Sandwüsten herbeiströmenden Luftmassen verursacht werden konnte, wenn auch die Messung genau ist. Ueber jenen Ebenen steigt die Temperatur selbst im Schatten leicht auf 43° C., der Sand verbrennt die Füfse, und die Franzosen⁴ mafsen sogar am 2. Sept. 1799. bei Ombos oberhalb Syene einige Fufs über dem Boden 54° C. Auch THOM. LEXN⁵ beobachtete auf seiner

1 G. LXV. 88. Vergl. Reichen; D. Ueb. Th. III. S. 70, 249. u. a. a. O.

2 Gehlen's Journ. Th. II. S. 525.

3 Nach ARAGO in Ann. Chim. et Phys. T. XXVII. p. 429.

4 Description de l'Égypte. Ch. 4.

5 Reise durch Aegypten u. s. w. Weim. 1818. S. 69.

Reise durch Aegypten oberhalb der Katarakten in der Gegend von Essou (unter 23° N. B.) die Temperatur im Sande $51^{\circ},67$ C., im Freien im Schatten $35^{\circ},56$ und in der Cajüte des Schiffes auf dem Nil 30° . Vieljährige Thermometerbeobachtungen würden sicher noch grössere Extreme darbieten, und es scheint also, daß Aegypten durch seine Begrenzung und den Einfluß des Nils gegen die äußerste Hitze der africanischen und asiatischen Wüsten nicht geschützt ist. **RUSAKOWSKY**¹ hat neuer gefunden, daß unter dem 15ten Grade N. B. die Temperatur höher ist, als weiter südlich. Dort beobachtete er häufig im Schatten $43^{\circ},75$ und selbst $46^{\circ},25$, statt daß zwischen den Parallelen von 10° und 13° die höchste Temperatur im Schatten nur $43^{\circ},12$, die niedrigste $21^{\circ},62$ betrug, und bei trat das Maximum zwischen 1 und 2 Uhr Nachmittags, das Minimum bei Sonnenaufgang ein. Die Abnahme der Temperatur in den dortigen südlichen Gegenden ist ohne Zweifel die Folge größerer Höhe über der Meeresfläche oder benachbarter hoher Berge. Wie tief die Temperatur dort herabgegangen sey, um danach den Unterschied der Extreme zu bestimmen, finde ich nicht angegeben, inzwischen haben wir aus andern Messungen, die auf bedeutende Schwankungen der Wärme, mindestens im Innern von Africa, schließen lassen. **BOWDICH**² war zwischen $5^{\circ} 34'$ und $5^{\circ} 59'$ N. B. vom 1. April bis 2. Mai 1817 das Maximum $31^{\circ},67$ und das Minimum $23^{\circ},33$ mit einem unbedeutenden Unterschiede, allein in so kurzen Zeiträumen pflegt sich die Temperatur auch dort in geringer Entfernung von der Küste nicht auffallend zu ändern. Ganz der früheren Ansicht zuwider, wonach man jenem Landtheile eine immerwährende brennende Hitze beizulegen legte, bemerkt **MOLLIER**³, daß es zwar am Tage brennend heiß ist, denn unter 15° N. B. zeigte das Thermometer im Schatten 40° C., allein die Kühle der Nacht nennt er dort erquickender, als in Europa, mit dem Zusatze, daß man die Hitze mehr als die Hitze zu fürchten habe, nach derjenigen zu urtheilen, die er dort im Februar empfand. **ALI BEY** u.

¹ Zeitschrift von Baumgartner und v. Holger. Th. V. S. 261.

² Missionsreise. Weim. 1820.

³ Reise in das Innere von Africa. A. d. Franz. Weim. 1820. S. 58. 159.

Abassi¹ hat häufig an den Orten, wo er sich gerade befand, die Temperaturen aufgezeichnet, woraus zwar nicht die Extreme zu entnehmen sind, wohl aber im Allgemeinen die Temperaturverhältnisse jener Gegenden. Auffallen muß es schon, wenn er sagt, daß zu Fez unter 34° 6' N. B., 5° W. L. v. G. das Thermometer nie unter — 5° herabsinkt; zu Semelala aber, unweit Marocco unter 31° 30' N. B., zeigte das Thermometer am 31. Juli 45° C.; am 1. December des folgenden Jahres in der Sonde 51°,25 und im Schatten nur 26°,45; am 5. desselben Monats um 10 Uhr Morgens in der Sonne 47°,5 um 1 Uhr im Schatten nur 21°,75; die größte Wärme war am 2. und 3. Septbr. im Schatten 43°,5, die geringste am 18. Decbr. um 5 Uhr Morgens — 8°,75, mithin betrug der Unterschied der Extreme doch 52°,25 C. Daß die größte Wärme zu Mecca unter 21° 30' N. B. im Monat Februar am 5ten Abends bei Sonnenuntergang 29°,37 und die geringste am 16ten Morgens bei Sonnenaufgang 20°,0 C. betrug, daß ferner das Thermometer zu Medina unter 24° 35' N. B. am 3. Apr. im Schatten 35° und zu Yenboa unter 24° 7' N. B. am 14. April 33°,75 C. zeigte, beweist genügend die dort herrschende hohe Temperatur, und dennoch war zwischen Gadyahia und Suez am rothen Meere unter 28° N. B. am 15. Mai in der Nacht die Kälte so heftig, daß die Reisenden am ganzen Leibe zitterten, ja bei Suez unter 30° N. B. zeigte das Thermometer am 11. Juni Abends bei Sonnenuntergang nur 8°,75 und stieg am 12ten um halb 9 Uhr Abends auf 46°,5 am 13ten Abends 6 Uhr auf 52°,5, von welcher Höhe es schon um 7 Uhr auf 46°,55 herabging. Die asiatische Küste scheint durch die Nähe des Meeres und den Einfluß der Berge gegen solche beträchtliche Wechsel geschützt zu seyn, denn zu Gaza unter 31° N. B. zeigte das Thermometer im Juli zwar 47°,15, stieg aber in diesem ganzen Monate zu Jerusalem unter 31° 46' N. B. nie über 30° C. und ging am Morgen meistens bis 21°,55 wieder herab.

111) Ueber den bedeutenden Wechsel der Temperatur an der Nordküste Africas haben schon die neuesten Nachrichten von der Expedition der französischen Truppen nach Constantine in

¹ Reisen in Africa und Asien. D. Ueb. Weim. 1816. S. 107. 171. 176. 289. 345. 350. 383. 385.

seinen Auskunft gegeben, noch bestimmter geht diesen Messungen des Dr. P. REUDA-CETICA¹ an einigen etwas er liegenden Orten hervor. Diesen beobachtete Lande von Tripolis ($32^{\circ} 30'$ N. B.) am 14. Febr. Morgens 5° C., Mittags im Schatten 20° , zwischen Mesurata (B.) und Luby aber am 22ten desselben Monats 25, und dennoch stieg die Wärme am 9 Uhr Nachmittags $1,75$, am 23ten aber ging um Sonnenaufgang das Thermometer bis -10° C. herab und stieg am Mittage bis $28^{\circ},75$. REUDTOM² sah im westlichen Africa nicht weit vom Ort das Thermometer im Schatten auf $39^{\circ},44$ und auf Boden bis 59° steigen, im nördlichen Theile der Sierra etwa 9° N. B., jedoch nur bis $37^{\circ},47$ und bei Sonnenschein zeigte es nur 20° C. Am genauesten aber sind die irdigen Temperaturverhältnisse im Innern von Africa in Berichten der kühnen Reisenden DENHAM und CLAPPERTON³ bekannt geworden. Zu Bornu und in der Umgegend, zwischen 12° und 15° N. B. und etwa 45° östl. L. v. G., war die selbst im Schatten unerträglich; am 20. Apr. zeigte das Thermometer in der Hütte 45° G. und hielt sich einige Stunden auf dieser Höhe, nachdem es schon früher eine kurze Zeit $1^{\circ},44$ und $41^{\circ},11$ gestanden hatte. Während der Regenzeit es bedeutend herunter und zeigte nach demselben immer über $31^{\circ},67$, ja am 26ten $36^{\circ},67$. Im April des folgenden Jahres hielt es sich meistens auf 39° bis 40° , fiel aber zuweilen unter 28° N. B. im November auf 5° C. Im Allgemeinen steigt die Wärme vom Monat März bis Ende Juni auf den Aufgang der Sonne an bis Mittag, erreicht dann das Maximum von $41^{\circ},11$, nimmt wenig ab und ist während der Nacht nicht geringer als etwa $37^{\circ},78$, erreicht aber ihr Minimum von $30^{\circ},57$ um Sonnenaufgang. Während dieser Periode heissen Süd- und Südost-Winde, es folgt dann die zweite Zeit und hierauf der Winter, während dessen bei Nord-Winden das Thermometer Morgens $14^{\circ},44$ zeigt und am

¹ Reise von Tripolis an die Grenze von Aegypten. Weim. 1821. S. 48.

² Edinburgh Phil. Journ. XIX. p. 188.

³ Beschreibung der Reisen und Entdeckungen im nördlichen und westlichen Africa. Weim. 1827. II. Th. S. 8. 187. 297. 366. 432. 445. 495. 509. 576.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29sten auf den 30sten Januar 1816 der Wein-geist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schliessen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heisse Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANAGO⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25sten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26sten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 29° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die grösste Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23sten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, daß selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämlichen Jahre fallen, so daß also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

1 Berghaus Annalen 1836, Juni u. Juli. S. 332.

2 Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

3 Mém. de l'Institut. T. IV. p. 360.

4 Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

5 Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOHN. S. 38.

6 LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

, obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch Voigt¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als 'größte Kälte mafs HINNENBURG da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Boritz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort 'nur auf wenige 'Stunden' beschränkten höchsten Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgemessen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgehen. Daß Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den nämlichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel: da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurter geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Carlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDER³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Francker und Hamburg — 20°, im Elsaß — 23°,75, in Leipzig und Berlin — 16°,75. Auch die Gröfsen der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EERN⁴ deutlich hervorgeht.

1 Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

2 Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

3 Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

4 Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29sten auf den 30sten Januar 1816 der Wein-geist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schließen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heiße Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANAG⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25sten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26sten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 29° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die größte Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23sten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, daß selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämlichen Jahre fallen, so daß also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

1 Berghaus Annalen 1836. Juni u. Juli. S. 332.

2 Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

3 Mém. de l'Institut. T. IV. p. 360.

4 Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

5 Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOHN. S. 38.

6 LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch Voigt¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maß HUMBOLDT da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Boritz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkten höchsten Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgenommen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgeht. Daß die Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den nämlichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurt geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Carlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDES³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsass — 23°,75, Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EERN⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29ten auf den 30ten Januar 1816 der Wein-geist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schließen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heiße Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und AAAGO⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25ten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26ten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 49° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefe am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die größte Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23ten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, daß selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämlichen Jahre fallen, so daß also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

¹ Berghaus Annalen 1836, Juni u. Juli. S. 552.

² Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

³ Mém. de l'Institut. T. IV. p. 360.

⁴ Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

⁵ Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOH. S. 38.

⁶ LUCAS in Kestner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch VORER¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maßt HERNBUNDUNG da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Boritz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkten höchsten Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgenommen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgehn. Daß Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den gleichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurter geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Carlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDERS³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsass — 23°,75, Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten und 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EERN⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29ten auf den 30ten Januar 1816 der Weingeist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schließen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heiße Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANAGO⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25ten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26ten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 29° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die größte Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23ten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, daß selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die naheliegenden Jahre fallen, so daß also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

¹ Berghaus Annalen 1836. Juni u. Juli. S. 332.

² Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

³ Mém. de l'Institut. T. IV. p. 360.

⁴ Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

⁵ Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOHN. S. 33.

⁶ LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch Voigt¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maßt HINDENBURG da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Bönitz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als im Jahre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkt worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgehn. Daß die Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den nämlichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurter geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Carlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDS³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsaß — 23°,75, Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten und 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EGGER⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren die Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29sten auf den 30sten Januar 1816 der Weingeist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schliessen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heisse Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANAGO⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25sten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26sten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 49° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die grösste Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23sten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, dass selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämlichen Jahre fallen, so dass also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

¹ Berghaus Annalen 1836. Juni u. Juli. S. 332.

² Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

³ Mém. de l'Institut. T. IV. p. 860.

⁴ Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

⁵ Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOHN. S. 38.

⁶ LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch Voigt¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maßt HERNANDEZ da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Bönitz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkten höchsten Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgenommen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgeht. Daß die Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den gleichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurt geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Karlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDS³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsaß — 23°,75, Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten und 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EGGER⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29sten auf den 30sten Januar 1816 der Wein-geist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schliessen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heisse Tage mit kühlen Nächten. Zu Choissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meer, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANAG⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25sten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26sten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 29° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die grösste Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23sten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, dass selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämlichen Jahre fallen, so dass also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

¹ Berghaus Annalen 1836. Juni u. Juli. S. 332.

² Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

³ Mém. de l'Institut. T. IV. p. 360.

⁴ Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

⁵ Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOHN. S. 38.

⁶ LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch Voigt¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maßt HINDENBURG da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Boritz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkten höchsten Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgemessen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgehn. Daß die Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den gleichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurt geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Carlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDS³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsaß — 23°,75, Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten und 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EGGER⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren die Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WIMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29sten auf den 30sten Januar 1816 der Wein-geist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schliessen lassen. Dort, wie in den tropischen Continenten, wechseln heisse Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1833 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANAGO⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25ten Januar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26sten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenommen. Zu Carlsruhe⁵ unter 29° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Thermometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der tiefste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die grösste Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23sten Januar 1823 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, dass selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämlichen Jahre fallen, so dass also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

¹ Berghaus Annalen 1836, Juni u. Juli. S. 332.

² Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

³ Mém. de l'Institut. T. IV. p. 360.

⁴ Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

⁵ Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. EISENLOHN. S. 38.

⁶ LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch VORER¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maßt HERNBUND da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Boritz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Orten nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkt, höchstens Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgemessen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgehn. Daß die Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den nämlichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurter geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Carlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis 1°,25 herabging. W. BRANDS³ stellt folgende am 31sten 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsass — 23°,75, Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten und 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EGGER⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren die Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

Ungarns, nur sind keine genauen Messungen darüber bekannt. Inzwischen versichert WAMMER¹ an mehreren Tagen Morgens 25°, um 2 Uhr Nachmittags 42°,5 und Abends 27°,5 C. beobachtet zu haben, und dennoch sey an eben jenen Orten in der Nacht vom 29sten auf den 30sten Januar 1816 der Wein-geist gefroren. Ist hier nur von mäßig reinem Spiritus die Rede, so würde es doch auf eine Kälte von — 40° bis — 50° C. schließen lassen. Dort, wie in den tropischen Contin-
 nenten, wechseln heiße Tage mit kühlen Nächten. Zu Cheissac in der Auvergne², 470 Meter über dem Meere, war 1633 das Maximum am 13ten Aug. = 27°,5 und das Minimum am 2ten Jan. = 2°,7. Für Paris unter 48° 50' N. B. geben Cassini³ und ANASO⁴ die Maxima und Minima der Thermometerstände an; sie waren ersteres im Jahre 1793 am 8ten Juli = 38°,4, welchem das im Jahre 1803 mit 36°,7 am nächsten kam, und letzteres im Jahre 1793 am 25sten Jan-
 nuar = — 23°,5, welchem das am 13ten Januar 1709 von — 23°,1 sich am meisten nähert. Zu Straßburg unter 48° 35' wird als höchste Temperatur 35°,9 und als niedrigste die am 26sten Dec. 1798 beobachtete von — 25° C. angenom-
 men. Zu Carlsruhe⁵ unter 49° 1' N. B. war in 44 Jahren die höchste Temperatur am 3ten Aug. 1783 = 36°,62 und die geringste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,9. Hier in Heidelberg unter 49° 24' N. B. war während 18 Jahren der höchste Ther-
 mometerstand am 14ten Juli 1832 = 36°,25 und der erste am 18ten Febr. 1827 = — 26°,25. Zu Arnstadt⁶ unter 50° 49' N. B. war während 10 Jahren die größte Wärme am 3ten August 1826 = 34°,75, das Minimum am 23sten Januar 1813 und 2ten Februar 1830 = — 28°,5. Man sieht schon aus diesen Angaben, daß selbst in Deutschland die Maxima und Minima nicht auf gleiche Tage, ja sogar nicht in die nämli-
 chen Jahre fallen, so daß also selbst über einen so kleinen Landstrich die Temperatur durch partielle Ursachen bedingt

¹ Berghaus Annalen 1836, Juni u. Juli. S. 352.

² Annales d'Auvergne. T. VII. p. 144.

³ Mém. de l'Institut. T. IV. p. 860.

⁴ Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 415.

⁵ Untersuchungen über das Klima und die Witterungsverhältnisse von Carlsruhe von Dr. RUSSLONN, S. 33.

⁶ LUCAS in Kastner Archiv. Th. VIII. S. 48.

obschon sich diese im Ganzen bald wieder ausgleichen. beobachtete auch Voigt¹ zu Jena unter 50° 56' N. B. am Juli 1807 die seit vielen Jahren ungewöhnliche Hitze 37°,5, in Leipzig unter 51° 20' stieg dieselbe im Jahre auf 38° C. und als größte Kälte maß HINDENBURG da — 30° am 17. Dec. 1788, nachdem sie schon am 28sten 1785 = — 28°,5 gewesen war. Zu Boritz, 3 Stunden Meissen, betrug die größte Kälte am 23sten Jan. 1795 — 31°,25, und da im Jahre 1827 die Kälte an einigen Ortes nördlichen Deutschlands wohl noch tiefer herabging, als ihre 1795, die dort nur auf wenige Stunden beschränkten höchsten Grade der Hitze aber schwerlich genau aufgemessen worden sind, so darf man annehmen, daß im südlichen Deutschland die Extreme nicht über + 37°,5 und — 28°, im nördlichen aber nicht über + 38° und — 32° C. hinausgeht. Daß die Extreme jedoch zu jeder Zeit nur auf einzelne Districte beschränkt sind, wenn gleich die Temperatur im Ganzen den nämlichen Charakter allgemeiner zeigt², unterliegt keinem Zweifel, da im Februar 1827 das Maximum der Kälte in Frankfurt geringer war als hier in Heidelberg und in Heidelberg geringer als in Karlsruhe, statt daß am 23sten Jan. 1823 das Thermometer hier bis — 17°, in Frankfurt dagegen bis — 1°,25 herabging. W. BRANDES³ stellt folgende am 31sten Jan. 1783 beobachtete, keineswegs mit den Breitengraden der Temperatur übereinstimmende Temperaturen zusammen: in Würzburg — 27°,5, in Regensburg — 25°, in Mannheim und Göttingen — 22°,5, in Metz, Prag und Sagan — 21°,5, in Paris, Amsterdam, Franeker und Hamburg — 20°, im Elsaß — 23°,75, in Danzig und Berlin — 16°,75. Auch die Größe der Oscillationen im Ganzen weichen in Europa zwischen dem 48sten und 54sten Breitengrade nicht unbedeutend von einander ab, aus folgender Tabelle von EGGER⁴ deutlich hervorgeht.

¹ Allgem. Lit. Zeit. 1807. Int. Bl. S. 572.

² Auch hiervon giebt es Ausnahmen; denn unter andern waren die Monate Mai, Juni und Juli des Jahres 1836 hier zu Heidelberg sehr heiss und trocken und daher auch warm, in Göttingen bis Hamburg hin aber feucht und insofern auch kalt.

³ Beiträge zur Witterungskunde. S. 215.

⁴ Berghaus Annalen. Th. V. S. 327.

ARAGO¹ bemerkt dabei, daß die Temperatur des Himmelsraumes, die zwischen -52° und -53° angenommen wird, geringer seyn müsse, als die tiefsten auf der Erde gemessenen Temperaturen, allein POISSON hält es für möglich, daß die Atmosphäre kälter sey als der Himmelsraum, eine Hypothese, die schwerlich Beifall finden dürfte, wie denn überhaupt die schwach begründete Annahme einer in jenen unbekannten Regionen herrschenden constanten Temperatur mit den angegebenen Messungen nicht wohl vereinbar scheint.

e) Bestimmung der jährlichen mittleren Temperatur.

Aus den bisher zusammengestellten Thatsachen geht unzweifelhaft hervor, daß die jährliche mittlere Temperatur der verschiedenen Orte keineswegs ausschließlich von den Breitengraden derselben abhängt, außerdem aber weder alle Jahre sich gleich ist, noch stets den nämlichen Gang befolgt. Es möge die Betrachtung des ersteren Satzes dem folgenden Abschnitte vorbehalten bleiben, um hier zuerst den Gang der jährlichen, nach gewissen Perioden veränderlichen Wärme kennen zu lernen. Verschiedene Gelehrte haben seit der durch AL. v. HERBOLDT und L. v. BUCH gegebenen Anregung des Eifers für diese streng wissenschaftlichen Forschungen schätzbare Beiträge zu diesen Untersuchungen geliefert, am vollständigen und gründlichsten ist aber die ganze Aufgabe durch KÄRST² behandelt worden, und es wird also dem vorliegenden Zwecke am besten genügen, wenn ich die durch ihn erhaltenen Resultate ihrem wesentlichen Inhalte nach mittheile.

118) Man ist im Allgemeinen gewöhnt anzunehmen, daß die Wärme von ihrem tiefsten Punkte, den sie meistens im Anfange des Jahres erreicht, allmählig wächst, in der Mitte des Jahres den höchsten Grad erlangt, den sie etwas länger mit einigen Schwankungen beibehält, um dann schneller wieder zum Anfangspunkte zurückzukehren, wonach sie also eine der täglichen Wärme ähnliche Curve beschreiben muß. Es

¹ Compte rendu de l'Acad. des Sc. 1836. N. XXIV. p. 575. Poggendorff Ann. XXXVIII. 235.

² Meteorologie. Th. I. S. 117 ff.

eniger Ueberlegung gewahrt man bald, daß beide Arten des Verhaltens Folge des regelmässig wechselnden Standes der Sonne sind, und hieraus ergiebt sich dann sofort, daß der jährliche Wechsel nur ausserhalb der Wendekreise unter mittleren und höheren Breiten statt finden kann, statt daß unter dem Aequator selbst ein zweifacher Uebergang vom Maximum zum Minimum vorhanden seyn müßte. Allerdings stellen sich bei anhaltend fortgesetzten Beobachtungen beide Paare der Extreme dort heraus, und es würden sich hierüber noch bestimmtere Resultate erhalten lassen, wenn wir aus Orten in gründer Entfernung vom Aequator hinlänglich lange anhaltende Beobachtungen benutzen könnten. Inzwischen hängen die Wechsel der Temperatur in jenen Gegenden so sehr von anderweitigen Bedingungen, namentlich den Windrichtungen und den Veränderungen des Feuchtigkeitszustandes der Atmosphäre ab, daß dadurch die Regelmässigkeit der Wechsel größtentheils verschwindet. Um aber zu sehn, wie der doppelte jährliche Wechsel allmählig in einen einfachen übergeht, stelle ich die monatlichen Mittel aus Orten diesseit und jenseit des Aequators tabellarisch zusammen und wähle dazu die vom Cap¹ unter 33° 55' 15" S. B. nach Beobachtungen von 1810, 1811 und 1812, von Isle de France unter 20° 9' 45" S. B. nach JULIT GEORNOY² aus 8jährigen Beobachtungen, von Batavia unter 6° 12' S. B. nach Dr. KRIEL³, zu Seringapatam unter 12° 45' N. B. 76° 51' östl. L. nach FOGGO⁴, zu Hawaii unter 19° 30' N. B. 155° 15' W. L. nach den Beobachtungen der Mission⁵, zu St. Croix auf Teneriffa unter 28° 28' 30" N. B. 16° 16' 48" W. L. nach F. ESCOLAR⁶ und zu Funchal auf Madeira unter 32° 38' N. B. 16° 56' W. L. nach HEINEKEN⁷.

¹ FAUCONNET Voyage. T. I. p. 352.

² Ebend. p. 367.

³ Edinburgh Phil. Journ. N. XII. p. 851.

⁴ Edinb. Journ. of Science. N. X. p. 256.

⁵ Ebend. p. 370.

⁶ Edinburgh Phil. Journ. N. XIX. p. 187.

⁷ Edinburgh Journ. of Sc. N. XIX. p. 73.

Monat	Cap- stadt	Isle de France	Bata- via	Seringa- patam	Ha- waii	St. Croix	Fun- ch
Januar	24°,39	28°,48	26°,11	22°,52	21°,11	17°,69	14°
Februar	23,22	28,26	26,67	26,49	21,67	17,94	1-
März	21,81	27,56	26,67	27,62	22,22	19,54	10
April	19,30	26,52	26,11	29,71	22,78	19,62	10
Mai	15,73	24,06	26,67	30,27	24,44	22,29	18
Juni	14,29	21,91	25,00	26,67	25,56	23,27	20
Juli	14,64	21,42	25,56	24,64	25,56	25,15	2-
August	15,78	21,14	26,11	23,05	26,11	26,05	22
September	16,30	22,23	26,11	25,41	25,56	25,24	24
October	17,46	23,45	25,00	26,11	25,56	23,70	19
November	21,21	25,68	23,89	24,58	24,44	21,35	11
December	22,27	27,59	26,11	23,05	22,22	19,06	15

Unter diesen Orten zeigt kaum Batavia einen doppelten Wechsel, ausser dem abermaligen Sinken der Temperatur im October und November, wobei im Gegensatze das Steigen derselben im October zu Seringapatam sich bemerklich macht. Isle de France und Hawaii, obgleich noch innerhalb der Wendekreise, ist schon der Uebergang von einem Maximum zu einem Minimum kenntlich. Bezieht sich die Untersuchung auf Orte unter mittleren und höheren Breiten, so tritt keine einiger Unregelmässigkeit in den Schwankungen der Gang der Wärme von einem Maximum zu einem Minimum stets sich hervor. CORTE¹ folgert aus seinen zahlreichen Beobachtungen hinsichtlich des mittleren Ganges der jährlichen Temperatur in Frankreich, dass die mittlere Wärme vom Frühlings- bis zum Sommersolstitium 6°,75 C. geringer ist, als die vom Sommersolstitium bis zur Herbstnachtgleiche. In jener Periode fallen dann die höchste Temperatur auf den 9ten Juni fallen mit 20°,75 C. betragen, in dieser aber auf den 19ten August mit 24°,25, dagegen die niedrigste in jener mit 5°,25 auf den 24sten März, in dieser mit 16°,62 auf den 16ten September. Auf gleiche Weise fand er die mittlere Temperatur vom Wintersolstitium bis zur Frühlingsnachtgleiche um 5° geringer, als die vom Herbstäquinocmium bis zum Wintersolstitium, wobei die grösste Wärme für die erste Periode mit 7°,85 auf den 17ten März, für die zweite mit 17°,9 C. auf den 22sten September

¹ Journ. de Phys. T. XLI. p. 368. XLIV. 233.

ber fällt, die beiden Minima dagegen von -1°C. und $0,62$ fallen auf den 5ten Januar und den 5ten December. Als mittlerer Zeitpunkt der größten Hitze und größten Kälte endlich soll der von 6 Wochen nach den beiden Solstitionen gelten. Wir dürfen also nach dem Resultate vieler verglichenen Beobachtungen für alle Orte unter mittleren und höheren Breiten einen einmaligen Wechsel als Regel für die jährliche Wärme-Curve annehmen. Um diese genauer zu bestimmen, hat KÄMTZ die monatlichen Mittel der Beobachtungen an vielen Orten unter verschiedenen südlichen und nördlichen Breiten, namentlich zu Enontekis, Christiania, Upsala, Fort Sulina, Manchester, Paris, Turin, Padua, Rom, Capstadt, Fort Weston und Abusheher zusammengestellt und nach der mehrerwähnten, oben §. 76 bereits angegebenen Formel berechnet. Nehmt man jedem Monate eine Länge von 30 Tagen und heisst T_n die dem n ten Monate entsprechende Temperatur, die somit dem 15ten Tage desselben zugehört, so ist

$$T_n = t + u \sin.(n \cdot 30^{\circ} + v) + u' \sin.(n \cdot 60^{\circ} + v').$$

Wird das Jahr aber mit dem ersten Tage des Januars angegeben, so ist

$$T_n = t + u \sin.[(n + \frac{1}{2})30^{\circ} + v - 15^{\circ}] + u' \sin.[(n + \frac{1}{2})60^{\circ} + v' - 30^{\circ}].$$

Die Tage, an denen die mittlere Temperatur $= t$ eintritt, sind $T_n = t$ und also

$$= u \sin.[(n + \frac{1}{2})30^{\circ} + v - 15^{\circ}] + u' \sin.[(n + \frac{1}{2})60^{\circ} + v' - 30^{\circ}],$$

die Extreme aber ist

$$= u \cos.[(n + \frac{1}{2})30^{\circ} + v - 15^{\circ}] + 2u' \cos.[(n + \frac{1}{2})60^{\circ} + v' - 30^{\circ}].$$

KÄMTZ¹ hat für alle die angegebenen Orte die monatlichen Temperaturen nach Bestimmung der Constanten berechnet, wovon der größte wahrscheinliche Fehler nicht mehr als $0,629$ (in Enontekis) beträgt, und es ergibt sich dann aus der vollen Uebereinstimmung aller der erhaltenen Formeln unter sich das merkwürdige Resultat, daß die Ab- und Zunahme der Wärme für alle mittlere Temperaturen von $-2,86$ bis $2,03$ sehr nahe das nämliche Gesetz befolgt. Zuerst findet man dann, daß u bis auf einen unmerklichen Unterschied $\frac{1}{2}(M - m)$ ist, wenn M das Maximum und m das Mini-

¹ Meteorologie. Th. I. S. 128. Vergl. Schweigger Jahrb. LV. 183 H.

man bezeichnen, ferner weichen die Hülfswinkel v so wenig von einander ab, daß die Unterschiede füglich als Folge der noch immer unvollkommenen Beobachtungen gelten können, und somit kann der mittlere Werth $v = 248^\circ 54'$ als allgemein richtig gelten. Größere Abweichungen zeigen die Constanten u' und v' , weil diese theils einen geringeren Einfluß auf die Bestimmung der mittleren Wärme haben, sie selbst aber durch die Unregelmäßigkeiten im Gange der Temperatur stärker afficirt werden. Wird aber auch u' als eine Function von $M - m$ angenommen und $u' = p (M - m)$ gesetzt, so geben die Mittel der für die einzelnen Orte aufgefundenen Formeln $u' = \frac{1}{30} (M - m)$ und $v' = 353^\circ 46'$, wonach die oben gegebene Formel für die dem n ten Monate zukommende mittlere Temperatur folgende bequeme Gestalt erhält

$$T_n = t + \frac{1}{2} (M - m) \sin. [(n + \frac{1}{2}) 30^\circ + 248^\circ 54'] \\ + \frac{1}{30} (M - m) \sin. [(n + \frac{1}{2}) 60^\circ + 353^\circ 46'].$$

Vermittelst dieser Formel hat KÄMTZ für die oben angegebenen Orte die Tage aufgesucht, an denen die Maxima und Minima stattfinden, und da die ersteren zwischen dem 18ten Juli und dem 4ten August, die letzteren zwischen dem 3ten und 24sten Januar schwanken, so kann man im Mittel den 26sten Juli als heißesten und 14ten Januar als kältesten Tag betrachten, denen dann auf der südlichen Halbkugel umgekehrt der 14te Januar und der 26ste Juli entsprechen. Auf gleiche Weise schwanken die Tage der jährlichen Mittel zwischen dem 18ten April und 3ten Mai, so wie zwischen dem 14ten und 26sten October, welches als Mittel den 24sten April und 21sten October giebt. Diese Tage hat schon früher v. HUMBOLDT¹ aus Beobachtungen annähernd bezeichnet und übereinstimmend mit KIRWAN² gefolgert, daß die mittlere Temperatur jedes dieser Monate der jährlichen mittleren sehr nahe kommen muß. KÄMTZ hat aber genauer bestimmend gezeigt, daß der Monat April die jährliche mittlere Temperatur etwas zu klein, der October dagegen etwas zu groß giebt, beide vereint aber die Abweichungen bis auf einen verschwindenden Antheil wieder ausgleichen³.

1 Mém. d'Arcueil. T. III. p. 554.

2 Physisch-chemische Schriften von KIRWAN. Th. III. S. 129.

3 Nach QUETELET in Mém. sur les Variations diurnes et annuelles.

119) Für die praktische Anwendung haben diese Resultate einen geringen Nutzen, könnten sogar zu bedeutenden Irrthümern führen, wenn man glaubte, die Maxima und Minima müßten jedes Jahr und an jedem Orte auf die angegebenen Tage fallen oder man bedürfe nur der Beobachtungen während eines der genannten Monate, um die mittlere jährliche Temperatur zu erhalten. So weit darf man, wie sich selbst versteht, die im Allgemeinen richtige Regel nicht ablehnen; denn wir hatten namentlich 1837 einen so kalten Juli und 1834 einen so warmen October, daß hieraus bedeutend unrichtige Bestimmungen hervorgehn müßten. Weit bessere Resultate würde man schon durch die Vereinigung mehrerer Monate erhalten. Inzwischen gehören die eben angegebenen Jahre ohnehin zu den absichtlich gewählten abweichenden, die Untersuchung soll vorzüglich nur den im Allgemeinen regelmäßigen Gang der jährlichen Temperatur nachweisen, und wäre es gleich sehr gewagt, aus der Wärme eines einzelnen Tages die mittlere ganzjährliche bestimmen zu wollen, so läßt sich doch aus Beobachtungen eines oder mehrerer Monate die mittlere jährliche Temperatur um so richtiger erhalten, je größer die Zeit ist, welche die Beobachtungen umfaßt. KLIMTZ ist durch diese Beobachtungen zu einem in der That höchst fruchtbaren Resultate gelangt, als es uns in den Händen setzt, die mittleren jährlichen Temperaturen derjenigen Orte in sehr genäherten Werthen aufzufinden, an denen Reichenow nur einige Monate Beobachtungen angestellt haben. Gewöhnlich wären von einem gegebenen Orte A nur dreimonatliche Beobachtungen vorhanden und man wollte daraus die mittlere M—m finden, so dient dazu folgendes Verfahren. Es sei die Temperatur am Orte A

im Januar = 10°,78

im Mai = 17,71 Unterschied = 6°,93

im September = 21,57 - - = 3,86

Summe der Unterschiede = 10°,79.

Die Temperatur cet. p. 19. fällt zu Brüssel und Maestricht das Maximum auf den 15,6 Juli, das Minimum auf den 12,9 Januar, die beiden Mittel aber auf den 17,6 April und 14,0 October; nach Beobachtungen auf dem Observatorium zu Brüssel von 1833 bis 1836 sind diese Termine der 14,4 Juli, 12,0 Januar, der 25,8 April und 18,6 October.

An einem andern Orte B, wo die Gröſſe $M' - m'$ bekannt ist, war die Temperatur

im Januar = $7^{\circ},78$

im Mai = $17,77$ Unterschied = $9^{\circ},99$

im September = $20,76$ - - = $2,99$

Summe der Unterschiede = $12^{\circ},98$.

Für B ist $M' - m' = 15^{\circ},89$, mithin ist für A die Gröſſe $M - m = 15^{\circ},89 \times \frac{10,79}{12,98} = 13^{\circ},34$. Wird dieser Werth in

die zuletzt angegebene Formel eingeführt, da T_n für die Monate Januar, Mai und September bekannt ist, so ergibt sich die mittlere Temperatur, und wenn diese x heißt, so ist aus den erhaltenen Werthen von T_n im

Januar $10^{\circ},78 = x - 6^{\circ},40$,

Mai $17,71 = x + 2,24$,

September $21,57 = x + 4,16$.

Die Summe durch 3 dividirt giebt $x = 16^{\circ},69$. Die so gefundene mittlere Temperatur weicht in den von KÄMTZ geprüften Fällen von der aus ganzjährigen Beobachtungen erhaltenen nur unmerklich ab. KÄMTZ hat ein noch einfacheres Verfahren angegeben, um aus der bekannten Gröſſe $M - m$, wenn diese aus den Beobachtungen einzelner Monate auf die oben gezeigte Weise gefunden worden ist, die mittlere jährliche Temperatur zu finden. Bei dem regelmässigen Gange der Wärme muß es nämlich einen constanten Factor geben, welcher mit $M - m$ multiplicirt diejenige Gröſſe giebt, die zu jeder monatlichen Temperatur addirt oder von ihr subtrahirt die ganzjährliche mittlere giebt. V. HOFNER in Zürich hat diese Factoren berechnet und das Zeichen $+$ oder $-$ bestimmt, ob das erhaltene Product (aus $M - m$ und dem Factor) zu der gegebenen monatlichen addirt oder von ihr subtrahirt werden soll.

Januar $+ 0,4837$ Mai $- 0,1698$ September $- 0,3135$

Februar $+ 0,4233$ Juni $- 0,3849$ October $- 0,0388$

März $+ 0,2743$ Juli $- 0,5107$ November $+ 0,2368$

April $+ 0,0658$ August $- 0,4902$ December $+ 0,4241$.

120) Die Anwendung dieser Hülfsmittel setzt einen regelmässigen Gang der jährlichen Temperatur voraus, welcher

doch nicht immer statt findet, denn wie die Curve der täglichen Wärme ausnahmsweise bedeutende Abweichungen von der gewöhnlichen Regel zeigt, ebenso ist dieses auch bei derjenigen der Fall, welche den Gang der jährlichen bezeichnet. **BRANDS**¹ hat zuerst diesen Gegenstand einer näheren Prüfung unterworfen, woraus sich ergibt, daß die Curve der täglichen Wärme, wenn man die mittleren Temperaturen von 5 Tagen als Ordinaten anwendet, noch bedeutende Unregelmäßigkeiten zeigt, es sey denn, daß die mittleren Werte aus vieljährigen Beobachtungen genommen werden, in welchem Falle eine größere Regelmäßigkeit zum Vorschein kommt, es auch dann der Fall ist, wenn man sich der Mittel von 10 Tagen bedient. Um dieses darzuthun, hat **BRANDS** die fünfägigen Mittel mehrjähriger Beobachtungen zu Petersburg, Stockholm, Cuxhaven, Zwonenburg, London, Mannheim, Wien, St. Gotthard, Rochelle und Rom in einer Tabelle zusammengestellt, denen **KÄMTZ**² noch die zu Königsberg, Paris, Carlsruhe und Frankfurt a. M. hinzugefügt hat; jedoch die Resultate der einzelnen Jahre von diesem allgemeinen Mittel stets noch zu sehr abweichen, als daß sich der Gang der Temperatur nach der allgemeinen Regel mit nur einiger Sicherheit im voraus bestimmen ließe, so begnüge ich mich, die für die Theorie wichtigen Hauptgesetze mitzutheilen. Von Anfang Januars an nimmt die Kälte meistens etwas zu, bis die Wärme von der Mitte dieses Monats steigt, vom 12ten bis 17ten Februar an jedoch wieder etwas abnimmt, demnächst wieder steigt, im März aber durch kalte Luftströmungen abermals zurückgehalten wird; ihren Einfluß um so viel später zeigen, je weiter die Orte sich entfernt liegen. Von Mitte März an steigt die Wärme schneller, als gegen die Zeit des längsten Tages, und im Juni lassen sich zwei Perioden der größten Hitze, die im letzten Drittel des Juli, die zweite geringere gegen Mitte des August annehmen. Inzwischen hat **KÄMTZ** übereinstimmend dargethan, daß durch die Vereinigung vieljähriger Beobachtungen diese doppelte Periode verschwindet und der mittlere Tag zwischen den 25sten Juli und 3ten August fällt.

Beiträge zur Witterungskunde. Leips. 1820. 8. S. 1 ff.
 Meteorologie. Th. II. S. 50.

Von hier an nimmt die Wärme regelmässiger ab, jedoch langsam, und erhält sich, namentlich im September, wegen herrschender südlicher Luftströmungen, oft eine längere Zeit constant. Die Beschaffenheit der Curve der jährlichen Wärme unter niedrigen und hohen Breiten ist aus den monatlichen mittleren Temperaturen zu entnehmen.

ζ) Isothermen.

121) Die bisherigen Untersuchungen zeigen genügend, daß die mittlere Wärme der einzelnen Orte nicht überall gleichmässig mit der Entfernung vom Aequator nach den Polen hin abnimmt; auch sind schon¹ die durch AL. v. HUMBOLDT angegebenen *Isothermen*, *isothermischen Linien* (*lignes isothermes*) genannt worden, durch welche diese Ungleichheiten sehr anschaulich dargestellt werden. Wenn wir diesen Gegenstand hier nochmals, mit Berücksichtigung der neueren hieüber gemachten Erfahrungen, in nähere Betrachtung ziehen, so verdient sogleich im Eingange berücksichtigt zu werden, daß selbst die Temperatur unter dem Aequator nicht überall dieselbe, sondern unter den verschiedenen Längengraden ungleich ist. Man hat viele Mühe darauf verwandt, die mittlere Wärme unter dem Aequator genau zu bestimmen, um dann durch einen allgemeinen analytischen Ausdruck die mit den Breitengraden abnehmende Wärme zu bezeichnen. A. v. HUMBOLDT bestimmte in seine gelehrten Untersuchungen über die isothermischen Linien² die mittlere Temperatur unter dem Aequator im Niveau des Meeres zu $27^{\circ},5$ C.; KIRWAN hatte sie $=26^{\circ}$ angegeben, BREWSTER für Africa zu $28^{\circ},22$, für Asien und America aber zu $27^{\circ},5$. Hiergegen erklärte sich ARKIN³ und erhielt mit Anwendung der Methode der kleinsten Quadrate aus v. HUMBOLDT's eigenen Angaben im Mittel 29° . Dieser Einwurf zog eine abermalige Untersuchung der Facta durch BREWSTER⁴ nach sich, woraus das Resultat hervorging, daß v. HUMBOLDT's Angabe der Wahrheit so nahe kommt.

1 S. Art. *Erde*. Bd. III. S. 1006.

2 Mém. de la Soc. d'Arcueil. T. III. p. 512.

3 Transact. of the Astron. Soc. T. II. p. 137 ff.

4 Edinburgh Journ. of Science N. XI. p. 117.

so möglich, indem dabei die Temperaturen zu Senegambien, Madras, Batavia und Manilla, reducirt nach der Formel

$$\text{Aequatorial - Temp.} = \frac{\text{Beob. Temp.}}{\cos. \text{ Lat.}}$$

zu Grunde gelegt worden seyen, statt dafs ATKINSON blofs die amerikanischen Beobachtungen benutzt habe. Aus einer abermaligen Prüfung der genauen Beobachtungen zu Ceylon, Batavia und Hawaii geht aber unverkennbar hervor, dafs die Temperatur unter der Linie nicht mehr als 27°,5 betragen könne. Eine weit gründlichere Prüfung der gemachten Einwürfe hat H. v. HUMBOLDT¹ selbst angestellt. Hierin zeigt er zuerst, dafs bei der Frage über die mittlere Temperatur unter der Linie, wenn man sich zu beiden Seiten um etwa 3 Breitengrade entfernt, vorzüglich die Wärme des Oceans zu berücksichtigen sey, da kaum ein Sechstel dieser Zone aus Land besteht. Auf beiden Seiten der Linie in 2°,5 bis sogar 6° Abstand trifft man einzelne Punkte, wo die Temperatur des Meeres sogar bis 30°,6 steigt, allein unter der Linie selbst, und namentlich in atlantischen Ocean, beträgt die Wärme des Meeres nicht mehr als 28°,47 und die Luft über demselben nur 1' bis 1°,5 kälter. Wenn ATKINSON ein hiervon abweichendes Resultat erhielt, so lag die Ursache darin, dafs die Resultate der Beobachtungen wegen der Höhe und der Feuchtigkeit corrigirt wurden, wofür die Gesetze noch keineswegs hinlänglicher Schärfe bestimmt sind. Es folgt dann nicht, dafs die mittleren Temperaturen nach beiden Seiten von der Linie 2° S. B. und 3° N. B. einschliessenden Zone gleichmäfsig seyen, weil hierbei Localitäten mitwirken. So ist die Wärme von Cumana² unter 10° 17' N. B. = 28°, und die dürre umgebende Ebene viele Wärme verbreitet, so dafs also bei gröfserer Annäherung zum Aequator die Temperatur durch gröfsere Feuchtigkeit in Folge der Waldungen abnimmt. BREWSTER³ wählte zur abermaligen Ermit-

¹ Edinburgh Journ. of Science. N. XI. p. 136. Vergl. Essai politique sur l'Isle de Cuba. -1825. T. II. p. 79.

² Nach genaueren Bestimmungen beträgt sie nur 27°,5 C., ohne dafs dieses der Richtigkeit des hier aufgestellten Satzes Abbruch that. Tabelle.

³ Edinburgh Journ. of Science. N. XV. p. 60. Vergl. Wiener Zeitschrift Th. IV. S. 335. Bibl. univ. T. XVII. p. 259.

telung der mittleren Temperatur unter dem Aequator drei sehr gelegene Orte, Singapore unter $1^{\circ} 24'$ N. B., Malacca unter $2^{\circ} 16'$ und Prinz-Wallis-Insel unter $5^{\circ} 25'$ N. B., von denen mehrjährige genaue Beobachtungen vorhanden sind. Diese gehörig reducirt, um die richtige mittlere tägliche Wärme zu erhalten, geben die Temperatur unter dem Aequator nur $= 26^{\circ},34$ C., und da die vier Orte Ceylon, Batavia, Hwaui und die Halbinsel Malay sie gleichfalls nur $= 26^{\circ},85$ geben, so hat v. HUMBOLDT ganz recht, wenn er annimmt, sie betrage im Mittel nicht mehr als $27^{\circ},5$, wobei jedoch bemerkt werden muß, daß sie im Innern von Africa am höchsten ist, was BREWSTER bei der Bestimmung seiner klimatischen Formel nicht unberücksichtigt gelassen hat.

122) Da die Temperatur mit der Entfernung vom Aequator abnimmt, so war man stets bemüht, das Gesetz dieser Abnahme aufzufinden, nicht sowohl um ohne Beobachtung die mittlere Wärme der Orte auf beiden Hemisphären zu wissen, als vielmehr um die aus der zunehmenden Schiefe der einfallenden und daher stets weniger erwärmenden Sonnenstrahlen theoretisch abgeleiteten Folgerungen durch die Erfahrung zu prüfen. Hätte man die mittlere Temperatur eines der Poles, namentlich des nördlichen, worauf sich alle diese Untersuchungen beziehen, durch Erfahrungen aufzufinden vermocht, so wäre dieser zugleich der eigentliche Punct der größten Kälte, wie man früher anzunehmen pflegte, so hätte sich leicht vermittelst einiger zwischenliegender Puncte die Curve der abnehmenden Wärme bestimmen lassen, allein da diese Bedingungen, namentlich die erstere, die man früher als die einzige betrachtete, fehlten, so mußte man umgekehrt die Temperatur des Poles aus dem Gesetze der Wärmeabnahme unter zunehmenden Breiten zu ermitteln suchen. Die Bemühungen der Gelehrten um die Auffindung dieses Gesetzes sind bereits erwähnt worden¹, im Ganzen aber belohnt sich jetzt die Mühe nicht die hierüber aufgestellten Theorien von HALLEY², MAIRAN³

1 S. Erde. Bd. III. S. 993.

2 Philos. Trans. for 1693.

3 Mém. de l'Académie. 1719 u. 1763.

EULER¹, LAMBERT², TOB. MAYER³ und KIRWAN⁴ genauer kennen zu lernen, weil alle auf die unrichtige Voraussetzung des einzigen Kältepoles gegründet sind. Wir können uns also nur an die Untersuchungen der neueren Zeit halten.

A. v. HUMBOLDT⁵ hat das Gesetz der Wärmeabnahme mit zunehmenden Breiten von einer interessanten Seite aufgestellt. Dafs dieselbe dem Quadrate des Cosinus der Breite allgemein proportional sey, ist wohl in Gemäfsheit der für vorhandenen theoretischen Gründe nicht in Abrede zu stellen, und hieraus folgt dann schon von selbst, dafs sie zwischen dem 40sten und 50sten Breitengrade am grölsten sey. Die Abnahme der mittleren Temperatur beträgt

im westlichen Theile des alten Continents	im östlichen Theile des neuen Continents
20° bis 30° N.B. ... 4°,00 C.	von 20° bis 30° N.B. ... 6°,25 C.
- 30 — 40 — ... 4,50 -	— 30 — 40 — ... 7,12 -
- 40 — 50 — ... 7,12 -	— 40 — 50 — ... 9,00 -
- 50 — 60 — ... 5,50 -	— 50 — 60 — ... 7,25 -

Dieser Umstand,“ sagt v. HUMBOLDT, „hat wohlthätig auf den Culturzustand der Völker gewirkt, welche jene milden, im dem mittleren Parallelkreise durchschnittenen Gegenden wohnen. Dort grenzt das Gebiet des Weinbaues an das Gebiet der Oelbäume und der Orangen. Nirgend anders auf dem Erdboden sieht man (von Norden gegen Süden fortschreitend) die Wärme schneller mit der geographischen Breite abnehmen; nirgend anders folgen schneller auf einander die verschiedenartigsten vegetabilischen Producte, als Gegenstände des Garten- und Ackerbaues. Diese Heterogenität belebt die Industrie und den Handelsverkehr der Völker.“

Inzwischen geht aus der Zusammenstellung der ungleichen Wärmeabnahme an der Westküste des alten und an der Ostküste des neuen Continents schon genügend hervor, dafs ein gemeinschaftlicher Ausdruck für beide nicht statt finden kann,

¹ Comment. Petrop. T. II.

² Pyrometrie oder vom Masse des Feuers und der Wärme. Berl. 4.

³ De variationibus thermometri accuratius definiendis. Opp. T. I.

⁴ Estimate of the Temperature of the Globe. chap. 3.

⁵ Poggendorff XI. 1 ff.

und daß daher die bereits erwähnten Formeln, die diese Verschiedenheit nicht einschließen und sich auf einen einzigen Kältepol beziehen, den Resultaten der Beobachtungen nicht genügen können, wie dieses auch bei der durch ATKINSON¹ zunächst in Beziehung auf America gegebenen der Fall ist, wonach in Graden der Fahrenheit'schen Scale

$$T = 91^{\circ},08 \cos. \frac{1}{2} \text{ Lat.} - 10^{\circ},53$$

seyn soll. Diese Ansicht theilt auch KÄMTZ², welcher deswegen die Formel von KIRWAN³ verwirft, wonach in Fahrenheit'schen Graden

$$T = 84^{\circ} + 53^{\circ} \sin. 2 \text{ Lat.}$$

seyn soll und deren sich ENGSTRÖM⁴ und KUPFFER⁵ zur Bestimmung der Bodentemperatur bedient haben. E. SCHMIDT⁶ bringt für Centesimalgrade den Ausdruck:

$$T = a + b \sin. 2 \text{ Lat.} + c \cos. 2 \text{ Lat.}$$

in Vorschlag, bestimmt die Constanten aus den Messungen zu Cumana unter $10^{\circ} 27' = 27^{\circ},7$, Paris unter $48^{\circ} 50' = 11^{\circ},0$ und auf dem Nordcap unter $71^{\circ} 30' = 0^{\circ},1$ und erhält so auch

$$T = 12^{\circ},6 + 0,6 \sin. 2 \text{ Lat.} + 16,1 \cos. 2 \text{ Lat.}$$

oder mit Weglassung des zweiten unbedeutenden Gliedes

$$T = 13^{\circ},67 + 17^{\circ},13 \cos. 2 \text{ Lat.},$$

welcher jedoch nur für das westliche Europa paßt und wonach die mittlere Temperatur des Aequators $= 30^{\circ},8$, des Poles aber $- 3^{\circ},46$ seyn würde. KÄMTZ kehrt zu der einfachen Formel, wonach

$$T = a + b \cos. 2 \text{ Lat.}$$

gesetzt wird, zurück und bestimmt mittelst der Beobachtungen an verschiedenen, unter zunehmenden nördlichen Breiten und einander nahen Meridianen liegenden, Orten die Constanten, die aber nach den oben Abschn. 8. mitgetheilten Untersuchungen beträchtlich von einander abweichen müssen, ja selbst auf einem Länderzuge, welcher von Cumana unter 10° , $17'$ N. B. bis Fort Sullivan unter $44^{\circ} 44'$ N. B. durch America hinläuft, ist es un-

1 Transact. of the Astronom. Soc. T. II. p. 157 ff.

2 Meteorologie Bd. II. S. 88.

3 Physisch-chemische Schriften. Berl. 1783. 8. Th. III. S. 152.

4 Physiographische Sällskapets Årsberättelse. Lund 1823. p. 31
Nach KÄMTZ.

5 Poggendorf XV. 181.

6 Mathem. u. phys. Geographie. Th. II. S. 356.

h, auffallende Abweichungen der beobachteten und berechneten Werthe zu vermeiden. Inzwischen sind diese Untersuchungen wichtig, insofern sie zur genaueren Bestimmung der Wärme unter dem Aequator dienen, die hierdurch an der Westküste Africa's $= 27^{\circ},85$, an der Ostküste America's 74 , nach Messungen in Hindostan $= 27^{\circ},62$ und im Großen Ozean $= 27^{\circ},27$ gefunden wird. Hierdurch findet v. Humboldt's Annahme eine gewichtige Stütze. Ob aber die mittlere Temperatur des Aequators nach der Meinung dieses Gelehrten im Innern der großen Continente gleichfalls nicht höher sey oder sich der bereits erwähnten Ansicht von Brewster¹, welcher auch beiträgt, dort allerdings höher ist, darüber läßt sich nicht früher entscheiden, als bis aus jenen Gegenden mehr Beobachtungen vorhanden sind; denn allerdings ist namentlich in Africa die Wärme durch die Einwirkung der wechselnd ganz oder fast ganz lothrechten Sonnenstrahlung unglaublich gesteigert, allein dagegen sinkt auch eben dort zu gewissen Zeiten, und namentlich oft bei Nacht, die Temperatur bis zu einer Tiefe herab, die sie in America, und noch andere über dem Meere, nie erreicht, wie dieses im ersten Abschnitte genügend nachgewiesen worden ist. Kämtz zwar aus den Beobachtungen zu Kouka unter $12^{\circ} 11' \text{ N. B.}$, zu Abbe in Darfur unter $14^{\circ} 11' \text{ N. B.}$, zu Cairo unter 30° B. und zu Tunis unter $36^{\circ} 48'$, die mittlere Temperatur des Aequators im Innern von Africa $= 29^{\circ},22$, und sie würde höher geworden seyn, wenn die Messungen von Algier genommen worden wären, allein hierbei sind die Beobachtungen an den ersten Orten zu sehr interpolirt, für den zweiten sind nur Beobachtungen um 7 Uhr Morgens und 2 Uhr Mittags vorhanden, die ein zu großes Resultat geben, und an den beiden letzteren Orten sind für die Entscheidung der Frage nicht zuverlässig genug; denn entfernt man sich in der That über den Wendekreis hinaus, so wird die Wärme durch kalten Luftströmungen allzusehr gesteigert, als daß sich ein genaues Resultat erwarten liesse. Für die außerhalb des Wendekreises liegende Zone ergiebt sich gleichfalls aus den reichen Bemühungen von Kämtz, „daß man genöthigt ist, für Orte, die zu derselben Gruppe von Klimaten ge-

Edinburgh Journ. of Science. N. IV. p. 260.

„*hören, mehrere einzelne Ausdrücke zu entwickeln,*“ deren Constanten sehr verschieden sind, sich zu keinem allgemeinen Mittel vereinigen lassen und daher auch die Wärme des Poles höchst ungleich angeben. Inzwischen haben diese mühsamen Untersuchungen den grossen Gewinn gebracht, daß der eigentliche Lauf der *isothermischen Linien*, die v. HUMBOLDT sehr sinnreich zur Bezeichnung der Temperaturverhältnisse unter verschiedenen Breiten gewählt hat, hierdurch genauer und so genau, als die bis jetzt vorhandenen Beobachtungen erlauben, bestimmt ist. Dessenungeachtet müssen wir es aufgeben, aus dem Gesetze der Temperaturverminderung mit zunehmender Breite auf irgend einem von Süden nach Norden fortlaufenden Streifen der Erdoberfläche die Temperatur des Poles bestimmen zu wollen, weil die auf diese Weise erhaltenen Resultate nicht bloß ausnehmend verschieden sind, sondern auch mit unzweifelhaften Thatsachen im Widerspruch stehen. Daß die Temperatur des Poles nicht $= 0^{\circ}$ C. seyn könne, wie T. MAYER, D'AUBUISSON und Andere annahmen, oder $= - 0^{\circ},5$ nach KIRWAN, geht aus der Lage der Isotherme von 0° C. einleuchtend hervor, die Bestimmung von $- 3^{\circ},46$ C. nach E. SCHMIDT könnte der Wahrheit näher kommen, allein sie ist bloß auf die Wärme-Abnahme an der Westküste des alten Continents gegründet. BARWSTEN¹ legt später zu erwähnende Data zum Grunde und bestimmt sie hiernach zu $- 11^{\circ},7$. ARAGO² findet unter der Voraussetzung, daß das Festland von Grönland bis zum Pole reiche, aus den Messungen zu Cumberland-House, Nain, Fort Enterprise, Winter-Island, Igloolik, und Melville $- 52^{\circ}$ C., aus denen zu Christiania, Edinburg und Eyafjord unter der Voraussetzung, daß das Meer sich bis zum Pole erstrecke, $- 18^{\circ}$ C., und nimmt daher $- 25^{\circ}$ C. als ungefähres Mittel an. KÄMTZ endlich findet aus einer Linie, die durch Schottland und Island geht, die Temperatur des Poles $= - 8^{\circ},35$, aus einer an der Westküste von America hinlaufenden $= - 7^{\circ},38$ und aus einer an der Ostküste Asiens $= - 8^{\circ},75$ mit so genauer Uebereinstimmung, daß das Mittel aus diesen drei Bestimmungen $= - 8^{\circ}$ C. der Wahrheit sehr nahe zu kommen scheint.

123) Die oben (Abschn. d.) mitgetheilten Temperaturverhältnisse auf drei kenntlichen Streifen der Erdoberfläche, die

¹ Edinburgh Journ. of Science. N. Ser. VIII. p. 316.

² Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII. p. 434.

om Aequator, oder eigentlicher von den Wendekreisen an, dem hohen Norden erstrecken, führen unwidersprechlich zu dem Resultate, daß die Wärme auf den beiden durch das asiatische und americanische Festland gehenden Länderstrecken mit zunehmender Breite schneller abnimmt, als auf der durch das europäische Festland hinlaufenden, auf welcher zugleich die westliche Küste Europa's liegt. Zu einem ähnlichen Resultate ist KÄMTZ durch die Zusammenstellung der Temperaturen gekommen, die PARRY und FRANKLIN im nördlichen Theile America gemessen haben, aus denen, verglichen mit den Messungen bei und jenseit Spitzbergen, evident hervorgeht, daß die Isotherme von -10° C. den geographischen Nordpol nicht mehr erreicht, sondern in einiger Entfernung von demselben in sich selbst wieder zurückläuft, also einen kälteren Pol umgiebt, als der geographische Pol selbst ist. Am besten hat BREWSTER¹ das Problem richtig aufgefaßt, nach dem bereits v. HUMBOLDT die Unterscheidung des milderen oceanischen Klima's im westlichen Europa vom Continental-Klima östlicher gelegenen Länder hervorgehoben hatte. Hierdurch wird die Vorstellung eines einzelnen Punctes größter Kälte, um die sich alle Linien der abnehmenden Temperatur sonst zu sammeln hätten, schwinden, und es mußte deren zwei geben, die durch BREWSTER genau bezeichnend *Kältepole* genannt wurden. Fernere Vergleichen genau gemessener Temperaturen unter zunehmenden Breitengraden führten BREWSTER² zu dem Resultate, daß die mittlere Wärme der Orte der Westküste des alten Continents auf einem Länderzuge, der vom Aequator aus von Funchal bis Cairo reicht, Italien und Frankreich in sich faßt, durch die Niederlande³ über Deutschland hinläuft und dann die skandinavische Halbinsel bis zum Pol einschließt, durch die Formel in Fahrenheit'schen Graden

$$T = 81^{\circ},5 \cos. \text{Lat.}$$

annähernd ausgedrückt werden kann. In der That betragen die größten Abweichungen der beobachteten Werthe von den berechneten bei den 30 gewählten Orten nicht mehr

¹ Edinburgh Philos. Trans. T. IX. p. 201.

² Edinburgh Journal of Science. New Ser. N. VIII. p. 300.

³ Deutschland ist in den angegebenen Orten nicht mit begriffen, in welchen weicht die mittlere Temperatur dasselbe bekanntlich von Frankreich nicht merklich ab.

als $-1^{\circ},76$ F. ($0^{\circ},976$ C.) für Cairo und $+2^{\circ},88$ F. ($1^{\circ},6$ C.) für Umeo, und es läßt sich außerdem leicht erklären, daß die mittlere Wärme zu Cairo wegen örtlicher Einflüsse zu groß, die von Umeo aber zu klein gefunden wurde, wobei noch obendrein die Genauigkeit der Beobachtungen zweifelhaft scheinen könnte, da die Abweichung für das nördlicher und östlicher gelegene Uleo nur $+1^{\circ},11$ F. ($0^{\circ},616$ C.) beträgt. Für die Zone von 70° bis 80° N. B. benutzte SCORRSBY seine nur in den Sommermonaten angestellten Beobachtungen, die also für die Wintermonate interpolirt werden mußten, und fand aus 650 Messungen für $76^{\circ} 45'$ N. B. die mittlere Temperatur $= 18^{\circ},86$ F. ($-7^{\circ},54$ C.), für 78° N. B. aber $16^{\circ},99$ F. ($-8^{\circ},33$ C.) mit einer Abweichung von der Formel, welche nicht mehr als $0^{\circ},16$ F. ($0^{\circ},09$ C.) und $0^{\circ},04$ F. ($0^{\circ},02$ C.) beträgt, also füglich für verschwindend gelten kann. Mit Rücksicht auf den Einfluß des vielen unter dem Pole angehäuften Eises findet BREWSTER die Temperatur des Poles $= -15^{\circ},12$ C. BREWSTER vergleicht außerdem die durch v. HUMBOLDT aus einer Menge von Beobachtungen gefundenen mittleren Temperaturen für die Parallelen von 30° bis 60° N. B. nebst den beiden durch SCORRSBY bestimmten mit den Resultaten seiner Formel und erhält folgende auf Centesimalgrade reducirte Größen:

Mittlere Temp.			
Grade N. B.	Beob.	Berechn.	Untersch.
30°	$21^{\circ},40$	$21^{\circ},42$	$+0^{\circ},04$
40	17,30	16,90	$-0,40$
50	10,50	11,32	$+0,82$
60	4,79	4,86	$+0,07$
$76^{\circ} 45'$	$-7,31$	$-7,41$	$-0,10$
78	$-8,33$	$-8,37$	$-0,04$

Die positiven und negativen Unterschiede heben sich fast auf und sind außerdem so klein, daß man sie füglich als Folgen von Beobachtungsfehlern oder örtlichen Einflüssen ansehen kann, woraus sich dann sogleich ergibt, daß die der Formel zum Grunde liegende mittlere Temperatur des Aequators $= 81^{\circ},5$ F. ($27^{\circ},5$ C.) die richtige seyn müsse. Ein ganz abweichendes Resultat der mittleren Temperaturen stellt sich aber heraus wenn man die in der neuen Welt angestellten Beobachtungen mit den eben angegebenen zusammenstellt. Es ergeben sich dann für die verschiedenen Breitengrade folgende mittlere Temperaturen in Centesimalgraden.

Mittlere Temp.

Grade N. B.	Alte Welt.	Neue Welt.	Untersch.
30°	21°,40	19°,40	2°,00
40	17,30	12,50	4,80
50	10,50	3,30	7,20
60	4,79	—4,60	9,39

ich würde der Pol eine Kälte haben, wie sie nach den Gegend von Spitzbergen angestellten thermometrischen Messungen unmöglich statt finden kann.

24) Mit Recht bemerkt BREWSTER, daß die Ursachen gleichen mittleren Temperaturen der Orte unter gleichen Breiten höherer nördlicher Breite, aber verschiedenen Breiten lange noch nicht theoretisch bestimmt sind und wir uns vorerst bloß an die Beobachtungen halten müssen. Nach physikalischen Gründen müßte die Wärme dem Quadrate des Sinus der Breite proportional abnehmen, weswegen auch die meisten Gelehrten der Formel von THOMAS MAYER beipflichteten, es bleibt immer merkwürdig, daß der von BREWSTER gegebene Ausdruck, worin die einfache Potenz des Cosinus der Breite enthalten ist, für den wärmsten Erdstrich an der Küste des alten Continents so genau mit der Erfahrung übereinstimmende Resultate giebt. Die auf dieser Strecke durch Messungen gefundenen mittleren Temperaturen und die hieraus berechnete Wärme des Nordpols, verglichen mit den Resultaten der Messungen östlich und insbesondere westlich von diesem wärmsten Erdstriche, führten unwidersprechlich zu dem Resultate, daß zwei *Kälte-Pole* oder *isothermale Pole*, wie sie auch genannt werden, anzunehmen. BREWSTER versuchte daher, die mittlere Wärme der Orte durch die Formel

$$T = 82°,8 \sin. D.$$

ausgedrückt, worin D den Abstand vom Kältepole bezeichnet. 82°,8 als mittlere Temperatur unter dem Aequator angenommen wird, die dann zu dem Resultate führt, daß die mittlere Temperatur unter dem Kältepole = 0° F. (—17°,78 C.) sein müsse. Die Lage dieser Pole genau und ganz bestimmt zu geben, dazu fehlen die Beobachtungen, BREWSTER setzt den westlichen (besser den westlichen oder amerikanischen) in 100° westlicher Länge von Greenwich, den östlichen (oder östlichen) aber in 95° östl. Länge und beide in 50° N. B., wonach also der westliche etwa 5° nördlich

von Graham Moore's Bai in das Polarmeer, der östliche aber nördlich der Bai von Taimura unweit des Nord-Ost-Caps liegen müßte. Indem er dann unter diesen Voraussetzungen für eine Menge Orte die Temperaturen berechnet und die erhaltenen Werthe mit den durch Beobachtungen gefundenen vergleicht, zeigt sich allerdings eine sehr genaue Uebereinstimmung, wenn die mittlere Temperatur des asiatischen Poles zu 1° F. ($-17^{\circ},22$ C.), die des americanischen aber zu $-3,5$ F. ($-19^{\circ},7$ C.) angenommen wird¹, wonach der analytische Ausdruck für diejenigen Orte, deren Temperatur aus ihrem Abstände vom asiatischen Pole gesucht wird, in Fahrenheit'schen Graden

$$T = 81^{\circ},8 \sin. D + 1^{\circ}$$

heißt, für diejenigen Orte aber, deren mittlere Temperatur aus ihrem Abstände vom americanischen Pole bestimmt werden soll,

$$T = 86^{\circ},3 \sin. D - 3^{\circ},5,$$

wobei D den sphärischen Abstand vom Kältepole bezeichnen. Hiermit setzt dann BARWEN die bereits erwähnte ungleiche Temperatur des Aequators in Verbindung, die in Africa ihr Maximum von $82^{\circ},8$ F. ($28^{\circ},22$ C.), in Asien und America aber ihr Minimum von $81^{\circ},5$ F. ($27^{\circ},49$ C.) haben soll; den Unterschied von $1^{\circ},3$ F. ($0^{\circ},73$ C.) leitet er von den kalten Luftströmungen her, die von Canada und Sibirien aus dem Aequator zufließen. Hierbei stützt er sich namentlich auf einige Angaben von A. v. HUMBOLDT², wonach in Folge der von der Hudsonsbai herkommenden Winde das Thermometer zu Vera Cruz bis 16° C. herabgeht und die temperirte Zone sich bis über den Wendekreis hinaus erstreckt. Auch an der Ostküste von Mexico mildern nördliche Luftströmungen die Hitze, so daß das Thermometer bis 17° C. sinkt, ja die Temperatur erhielt sich zuweilen im Februar ganze Tage auf 21° zu Tabasco unter 18° N. B., während es zu Acapulco unter $16^{\circ} 15'$ N. B., welches gegen die nördlichen Winde von Canada geschützt ist, 28° und 30° C. zeigte. Als eine durch solche

1 Nach den oben (d) mitgetheilten thermometrischen Messungen in Sibirien muß ich bezweifeln, daß der westliche Kältepol der Letzte sey, vielmehr ließen sich Gründe für das Gegentheil auffinden.

2 In Essai politique sur la nouvelle Espagne.

ngen der Polarluft erzeugte, durchaus ungewöhnliche unglaubliche Erscheinung wäre dann zu betrachten, daß Jan. 1836 am Bord der Brigg Le Hussard neben Cuba, 30° N. B., das Thermometer auf -12° C. sank, wenn die Beobachtung richtig ist¹.

BREWSTER bemerkt zuletzt, daß zwar gute Resultate er-
 werden, wenn man zwei Kältepole in gleichen Ab-
 vom Aequator annimmt, allein es ist wohl möglich,
 Beobachtungen noch genauer übereinstimmen, wenn
 in ungleiche Entfernungen vom Aequator und nicht
 180 Grade von einander abstehend setzt, auch ihnen
 nicht ganz gleiche Temperatur zueignet. Auf jeden Fall
 sich aus ihrer Annahme die zahllosen Anomalieen der
 Wärme an Orten unter gleicher Breite, indem diese
 los von der Einwirkung der Sonnenstrahlen abhängt,
 durch anderweitige Einflüsse bedingt wird. Auf gleiche
 haben vermuthlich auch die beiden magnetischen Pole
 gleichen Abstand vom geographischen Nordpole, sind
 höchst wahrscheinlich einander nicht diametral ge-
 stehend und nicht von gleicher Stärke. Behutsam
 sich BREWSTER über den Zusammenhang zwischen dem
 kältesten Puneten der Erde und den Magnetpolen, wel-
 ie er meint, zwar nicht unmittelbar aus der Natur der
 gefolgert werden könne, sich aber zu auffallend herane-
 als daß er bei den naturphilosophischen Speculationen
 en werden dürfe. Daß dieses Zusammenfallen nur zu-
 ey, geht nach seiner Ansicht schon aus den durch
 er nachgewiesenen Umläufen der magnetischen Pole
 deren einer hierzu 1740, der andere aber 860 Jahre
 he. An diese allgemeine Idee knüpft BREWSTER dann
 dere Hypothesen, namentlich die einer Wanderung der
 le, ähnlich jener der magnetischen, weil ehemals die
 n westlichen Europa so viel größer gewesen sey und
 her wohl annehmen dürfe, daß der jetzt durch Canada
 thermische Meridian durch Italien gegangen sey. In-
 n sind diese und andere Vermuthungen seitdem nicht
 t worden, es fehlten damals dem wackern Gelehrten,
 Aufgabe über die thermischen Verhältnisse der Erde

einen bedeutenden Schritt weiter gefördert hat, diejenigen Thatsachen, nach denen er verlangte und durch deren Combination bedeutend mehr Licht über das Ganze verbreitet wird, wie im folgenden Abschnitte gezeigt werden soll.

125) BREWSTER hat später in seiner Zeitschrift die Resultate seiner Formel mit den durch Beobachtung gefundenen mittleren Temperaturen an den verschiedensten Orten verglichen; auch durch Andere ist dieses geschehn, und es zeigt sich hierbei allezeit eine so genaue Uebereinstimmung, daß die Richtigkeit der Hypothese im Ganzen unverkennbar daraus hervorgeht. Insbesondere mußte die angedeutete Idee über das Zusammenfallen der magnetischen Curven mit den isothermischen um so größere Aufmerksamkeit erregen, je genauer der Zusammenhang zwischen der Wärme und dem Magnetismus auch den neuesten Entdeckungen des Thermomagnetismus sich herausgestellt hat, wonach nicht ohne triftige Gründe der Magnetismus unserer Erde als das Resultat ihrer täglich wechselnden Erwärmung durch die Sonnenstrahlen und die hierdurch hervorgerufene Thermoelektricität betrachtet wird¹. Am frühesten hat HANSTEEN², dieser mit den Erscheinungen des tellurischen Magnetismus so innig vertraute Gelehrte, auf den Zusammenhang der mittleren Temperatur der Orte und ihrer Lage gegen die magnetischen Pole aufmerksam gemacht, indem er es als unzweifelhaft betrachtet, „daß die Temperatur in der Nähe von „drei Magnetpolen³ weit geringer ist, als an andern Orten der „Erde unter einer und derselben Breite, und daß die drei Erscheinungen, die größere magnetische Intensität, die niedrige „Temperatur und das Polarlicht, eine gemeinschaftliche dynamische Ursache im Innern der Erde haben.“ Der letzte Zusatz, wonach die Ursache des Magnetismus in das Innere der Erde gesetzt wird, steht im Zusammenhange mit HANSTEEN's bekannter Theorie, die jedoch ungeachtet des großen

1 Vergl. Magnetismus. Bd. VI. S. 1079.

2 Untersuchungen über den Magnetismus der Erde u. s. w. Christiania 1819. 4. Vorrede. Vergl. Poggendorff XXVIII. 583.

3 Diese sind der americanische, der sibirische und der antarctische Südspitze von America liegende; der vierte ist aus Mangel an Beobachtungen noch nicht bestimmt; auch scheint es mir noch immer problematisch, ob es auf der südlichen Hemisphäre gleichfalls zwei Magnetpole giebt.

verwandten Schatzes tiefgelehrter Forschungen nicht haltbar seyn kann, weil magnetische Polarität mit der ings erwiesenen grossen Hitze des Erdkerns ganz unlich scheint. Auch KUPFFER¹ wurde auf den Zusammenhang der isodynamischen und isothermischen Linien gesehen, insofern der tellurische Magnetismus durch die ungleiche Temperatur unter den nämlichen Parallelen in der Art bedingt ist, dass die Punkte grösserer Kälte mit den Punkten grösserer magnetischer Intensität zusammenfallen müssen, selbst wenn die Erde eigentlich thermoelektromagnetisch seyn sollte. Durch neuere Bestimmung der magnetischen isodynamischen Linien nach den neuesten thermometrischen Messungen der CARROLL und BACK in Nordamerika, so wie durch HARNERMAN und Andere in Sibirien, ist die Lage der Kältepole bestimmt worden, und man darf sie der Wahrheit nahe kommend den amerikanischen zwischen den 95sten und 105sten Grad westlicher Länge von Greenwich und zwischen den 68sten bis 74sten Grad N. B., den sibirischen aber zwischen den 115ten bis 130sten Grad östl. Länge, ungefähr den 110ten Meridian setzen, welcher zwischen den durch ungeheure Kälte ausgezeichneten Orten Krasnojarsk und Jakuzk liegt. Die nördliche Breite des letzteren scheint mir schwer bestimmbar. Soll derselbe mit dem sibirischen Magnetpole zusammenfallen, so müsste er in etwa 80° N. B. anzutreffen seyn. Zwischen vermuthet ich, dass beide sibirische Pole, der magnetische und der Kälte-Pol, etwas weiter vom Erdpole entfernt sind und zwischen den 75sten bis 78sten Grad N. B. liegen. Zur leichteren Uebersicht dient die nach v. HUMBOLDT² angegebene graphische Darstellung der isothermischen Linien, die mindestens annähernd richtig sind. Eine Vergleichung derselben mit den Isoklinen und den isodynamischen Linien der nördlichen Halbkugel³ giebt die Ueberzeugung von dem nahen oder vielmehr unmittelbaren Zusammenhange des magnetischen und thermischen Verhaltens auf diesem Theile der Erde.

¹ Edinburgh Journ. of Science. New Ser. N. IV. p. 258.

² Fragmente einer Geologie und Klimatologie Asiens. Berl. 1832. Die Ergebnisse einiger neueren Bestimmungen sind bei der Zeichnung der Linien berücksichtigt worden.

³ d. h. die den Kupfertafeln beiliegenden Charten.

⁴ Auf Charte IV. des VI. Bds. 2. Abth.

d.

oberfläche, und dafs beides mit der Theorie leicht vereinbar sey, wird im folgenden Abschnitte gezeigt werden.

126) Da es sehr interessant ist, die mittleren Temperaturen bekannter Orte zu kennen, so haben verschiedene Gelehrte dieselben tabellarisch zusammengestellt. Die erste ausführliche Arbeit dieser Art lieferte KIRWAN¹, als eine Fortsetzung derselben ist eine Tabelle von COTTE² zu betrachten, welche eine zahlreiche Menge von Orten von 0° bis 60° N. B. in sich begreift, eine grofse Zahl weiterer Beiträge hierzu haben v. HUMBOLDT³, ARAGO⁴, BOUSSINGAULT⁵ und SCHÖN⁶ geliefert, TOALDO⁷ sammelte die Thermometerbeobachtungen von 26 Städten in Italien, stellte sie, jedoch ohne Kritik, in eine Tabelle zusammen und fand als allgemeines Mittel aus allen 10°,51 R. (13°,14 C.), die vollständigste Tabelle, worin nicht blofs die mittleren jährlichen, sondern auch die monatlichen, häufig durch Interpolation gefundenen Temperaturen und die der Jahreszeiten aufgenommen sind, findet sich in dem vielgenannten classischen Werke von KAMTZ⁸, auch hat LÖWENBERG seiner obengenannten Uebersetzung des Werkes A. v. HUMBOLDT's⁹ eine Tabelle beigegeben, welche 152 Orte enthält. Alle diese habe ich benutzt, wo mir nicht neuere und sicherere Beobachtungen zu Gebote standen, und sie in der nachfolgenden, nach der Observanz unseres Werkes alphabetisch geordneten Tabelle aufgenommen. Die Bestimmung der geographischen Lage der Orte ist nicht bei allen hinlänglich genau bekannt, ich habe jedoch diejenigen Angaben gewählt, die mir die sichersten schienen, auch ist der Meridian von Greenwich als erster angenommen. Die Temperaturen sind in Grades der 100theiligen Scale angegeben.

1 Estimate of the Temperature of different Latitudes. Lond. 1781. Vergl. HUTTON Dictionary. Art. Atmosphäre.

2 Journ. de Phys. T. XXXIX. p. 28.

3 In dessen oft erwähnten Abhandlungen über Temperaturverhältnisse, in seinen Reiseberichten u. s. w.

4 Ann. de Chim. et Phys. T. XXVII.

5 Ann. de Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.

6 Witterungskunde.

7 Saggio di Padova. T. III. p. 216.

8 Meteorologie. Th. II. S. 88.

9 A. v. HUMBOLDT's Fragmente einer Geologie und Klimatologie Asiens. Berl. 1832.

Temperaturen

Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
57° 9' N.	2° 6' W.	—	—	—	8°,64
60 27 —	22 17 O.	0	—	—	4,61
28 15 —	50 54 —	—	—	—	25,03
42 39 —	73 47 W.	130	35°,56	—35°,60	10,56
36 48 —	2 50 O.	0	—	—	21,28
62 22 —	4 50 —	0	—	—	10,90
8 10 —	11 15 —	2886	—	—	8,68
— — —	— — —	3231	—	—	23,80
5 30 —	9 26 —	100	26,00	19,83	6,69
0 49 —	10 48 —	849	34,75	28,50	9,25
0 17 —	2 45 —	—	—	—	10,20
7 58 —	23 46 —	0	—	—	15,50
2 55 —	76 55 W.	—	34,44	20,55	8,86
1 50 —	81 27 W.	—	34,44	5,56	22,35
1 20 —	85 9 O.	215	—	—	26,02
37 —	2 27 W.	0	21,11	8,33	9,26

1 JUNE 1823 bis 1830 in Edinb. New Phil. Journ. N.

m vielj. Beob. in Poggendorff Ann. IV. 401.

1 JUNE in MALCOLM History of Persia II. 505.

An Abstract of the Returns of meteorol. Observa-
 tion 1825. Vergl. Edinb. Journ. of Sc. N. XVI. p.
 250. N. VII. 78.

ab. S. 88.

MOHR u. VAN SWINDER nach v. HUMBOLDT in Mém.
 p. 602.

terungskunde.

ngen von CALDAS nach ROUSSINGAULT in Ann. de Chim.
 225.

Collectanea meteorologica. Fasc. I. Hafn. 1829.

Castner Archiv. Th. VIII. S. 48.

or in Mém. d'Arcueil T. III. p. 530.

oeb. von 1833 bis 1835 in l'Institut 5me Ann. N.

C. RUDD. S. Albany.

Militair - Aerzte d. nordam. Staaten, mitgeth. durch
 Journ. of Sc. N. XX. p. 267.

MACRITCHIE in d. J. 1827 u. 28. Edinb. New Phil.
 p. 343.

Beobachtungen in Edinburgh Phil. Journ. N. XXIV.

Orte	Temperaturen					
	Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
Barnaul ¹ .	53° 20' N.	83° 27' O.	366	—	—	1°,73
Barranquilla ² . .	11 0 —	— — W.	—	—	—	27,90
Batavia ³ .	6 12 S.	106 5 O.	0	30°,56	21°,67	27,78
Bâton Rouge ⁴ . .	30 36 N.	91 15 W.	—	36,67	—23,90	18,50
Bedford ⁵ , New .	41 38 —	70 56 —	—	33,33	—20,00	9,50
Belmont ⁶	60 42 —	0 51 —	66	18,77	—4,00	7,05
Benares ⁷	25 20 —	83 5 O.	—	55,00	7,20	25,20
Benin ⁸ , Bai	6 0 —	4 30 —	0	31,25	21,97	26,61
Bergen ⁹ .	60 24 —	5 18 —	54	26,00	—28,00	8,18
Berlin ¹⁰ .	52 31 —	13 23 —	106	35,00	—29,75	9,11
Bermuda ¹¹	32 30 —	65 0 W.	55	27,22	7,50	19,71
Bern ¹² .	46 57 —	7 33 O.	1638	—	—	7,29
Bernhard ¹³	46 43 —	8 23 —	7668	18,00	—23,90	—1,26
Bogoslowsk ¹⁴	60 0 —	26 20 —	600	—	—	—1,50
Bombay ¹⁵	18 58 —	72 38 —	0	32,78	15,00	24,86
Boston ¹⁶	42 21 —	71 4 W.	—	38,89	—26,10	9,58

1 LEBEROUR'S Reise I. 360.

2 BOUSSINGAULT in Ann. Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.

3 KARL in Edinb. Journ. of Sc. N. X. p. 269. Nach REINWART ist die mittlere Temp. 27°,78. S. ebend. N. XI. p. 119. Nach KARL ist sie 25°,86.

4 SILLIMAN Amer. Journ. T. VI. p. 28.

5 Ebend. XVI. 46. XX. 162. XXII. 298.

6 Beobacht. von SCOTT in Edinburgh New Phil. Journ. N. V. p. 118.

7 Nach v. HUMHOLDT in Edinb. Journ. of Sc. N. XI. p. 141. und Poggendorff Ann. XXIII. 94.

8 MAWOOD KELLI in Ann. of Phil. 1823. Mai p. 360.

9 Nach BOHR aus 6jährig. Beob. im Magazin for Naturvid. Bd. V. Vergl. BEDENAR Reise Th. I. S. 244. Th. II. S. 180.

10 Nach MARDLER in l'Institut 1836. N. 178. Vergl. Mannheim Ephemeriden.

11 EMNET aus einjährigen Beobachtungen in Lond. and Ed. Phil. Mag. N. LXXI. p. 41.

12 FURTER in Bibl. univ. T. XXXIV. p. 48.

13 Bibl. univ. 1835. p. 408. 1837. Avril. p. 385.

14 KIRFFER in Poggendorff Ann. XV. 178.

15 ASIE aus einjähr. corr. Beob. Edinb. Journ. of Sc. N. XVIII. 17. XIX. 17.

16 Be. b. von 1820 bis 1830. Silliman Am. Journ. XX. 264.

Temperaturen					
Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
21°15' S.	54°20' O.	132	— —	— —	25°,04.
44 50 N.	0 34 W.	0	— —	— —	13,60
73 15 —	— — —	0	1°,11	—42°,77	—15,60
16 39 —	48 43 W.	—	32,22	— 35,09	5,20.
5 45 —	97 50 O.	—	— —	— 62,60	— —
4 20 —	20 0 —	50	29,22	— 17,62	7,98
1 6 —	17 2 —	311	32,00	— 35,00	8,27
8 10 —	4 35 W.	0	— —	— —	14,30
7 57 —	82 35 —	—	33,33	4,44	22,42
0 51 —	4 42 O.	178	35,00	— 20,70	10,80
3 53 —	69 55 W.	—	37,22	— 28,33	8,89
9 13 —	9 5 O.	0	— —	— —	16,63
0 3 —	60 18 —	0	43,12	— —	22,50
2 35 —	88 30 —	—	— —	— —	26,27
0 10 —	3 13 —	—	— —	— —	11,10
2 25 —	71 7 W.	—	33,87	— 24,37	10,20
3 3 —	73 42 —	210	33,33	— 31,66	8,66

DESMOLLENS in Hertha Th. IX. S. 65.

OLDT in Mém. d'Arcueil T. III. p. 602.

Narrative of a second Exped.

Bericht.

in Berl. Zeit.

ungen im J. 1836 von FELD in Poggendorff Ann.

über Wärmeentwicklung. S. 69.

OLDT in Löwenberg's Tabelle.

Bericht.

Beob. in QUETZLER Aperçu hist. des Observ. de Mé-
1834. 4. Bulletin de la Soc. de Brux. 1835. T. II.

BORLE in Edinb. New Phil. Journ. N. I. p. 113.

Th. VIII. S. 365. Th. IX. S. 178.

OLDT. S. KUPFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

nach COUTELLE in Descript. de l'Égypte. 3me Liv. p.

ungen von TRAILL in As. Res. II. 421.

OLDT in Mém. d'Arcueil. III. 350.

h Phil. Journ. N. XII. p. 360. Extreme aus Mann-
den.

Abstract of the Returns etc.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med
Canaan Cottage ¹	55°56'N.	3° 2'W.	300	27°,78	—11°,11	9°,01
Canandai-gua ²	42 53 —	77 56 —	— —	34,44	— 17,78	9,29
Canea ³ (Creta)	35 29 —	24 12 O.	— —	— —	— —	17,94
Canton ⁴	23 12 —	113 2 —	— —	34,45	— 1,62	20,91
Capstadt ⁵	33 55 S	18 44 —	0	38,80	5,00	18,92
Carbeth ⁶	60 0 —	4 22 W.	450	— —	— —	8,34
Carlisle ⁷	54 55 N.	2 50 —	45	— —	— —	9,44
Carlsörona ⁸	56 15 —	15 33 O.	0	— —	— —	8,50
Carmaux ⁹	43 —	— — —	900	— —	— —	11,50
Carthagena ¹⁰	10 15 —	75 30 W.	— —	— —	— —	27,50
Castle Toward ¹¹	55 57 —	3 0 —	300	26,11	— 2,22	9,46
Ceylon ¹²	7 30 —	80 0 O.	— —	— —	— —	26,00
Chapel Hill ¹³	38 54 —	79 20 W.	— —	— —	— —	15,61
Chapewyan ¹⁴	55 43 —	111 18 —	— —	36,11	— 34,98	— 0,23
Cheissac ¹⁵	44 54 —	2 50 O.	1476	27,50	2,70	13,55
Cherry Valley ¹⁶	42 48 —	75 6 W.	— —	35,56	— 27,77	7,82

1 ADIE zweijähr. Beob. in Edinburgh Journ. of Sc. N. XI p. 187.

2 H. HOWE in Abstract of the Returns cet.

3 SIEMER Reise nach Creta in LÖWENBERG's Tabelle.

4 Biblioth. univ. 1834. Aedt.

5 Vieljähr. Beobachtungen von COLLEMAN in Edinb. Phil. Journ. N. XVI. p. 397. Vergl. Freycinet Voy. T. I. p. 352.

6 Vierjährige Beobachtungen in Edinburgh Phil. Journ. N. I p. 394.

7 ATKINSON in Edinburgh New Phil. Journ. N. XLI. p. 114.

8 WANLEBERG. S. KUPFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

9 Nach CORDIER, ebend.

10 Nach BOUSSINGAULT in Ann. Chim. Ph. LIII. 225.

11 Beob. von 1834 u. 1835 in Edinb. New Phil. Journ. N. XII p. 113.

12 Mittel aus verschiedenen Beobachtungen auf d. Insel. Edinb. Journ. of Sc. N. XI. p. 119.

13 Dreijähr. Beob. von CALDWELL aus Sikkim in Am. Journ. in Edinb. Journ. of Sc. N. XII. p. 249.

14 Aus Abstract of the Returns cet.

15 Mittagsbeob. von 1833 in Ann. d'Auvergne. VII. 144.

16 Beob. von W. CAMPBELL in Abstract of the Returns cet.

Temperaturen

Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
3° 0' N.	70° 0' W.	—	24°,00	0°,00	12°,50
9 55 —	10 49 O.	36	—	—	5,33
5 9 —	82 54 —	—	—	—	25,20
6 50 —	9 30 —	1878	—	—	9,45
9 0 —	92 20 W.	0	—	—	3,87
9 6 —	82 40 —	488	—	—	12,12
0 24 —	87 14 —	—	35,00	—11,67	20,41
1 0 —	72 19 —	—	33,33	—18,33	10,16
6 35 —	— — —	—	28,60	— 7,78	8,47
4 11 —	28 8 O.	—	—	—	27,21
3 30 —	81 15 —	0	30,56	23,89	27,32
3 57 —	81 7 W.	0	—	—	10,60
9 S.	15 0 O.	1360	—	—	25,26
1 25 N.	95 43 W.	720	42,22	—29,44	10,45
3 20 S.	123 25 O.	0	35,70	23,00	28,50
3 3 N.	90 53 W.	540	35,56	—33,33	10,57
3 28 —	16 17 —	—	—	—	21,47
1 17 —	65 15 —	0	33,00	26,54	27,50

CH Reisen in Südamerica. Weim. 1816. S. 404.

in Poggendorff Ann. XXVIII. 584.

Beob. in Edinburgh Phil. Journ. N. VIII. p. 442.

U. v. SALIS in WAHLENBERG de Veget. cet. p. LXX.

ON in Edinburgh Phil. Journ. N. XXIV. p. 200.

nat. and stat. View of Cincinnati. In Balbi Essai sur
S. 117.

Bericht.

TON in Abstract of the Returns cet.

iz 3jähr. Beob. in Edinb. New Phil. Journ. N. XLIV.

Travels. p. 475. in Löwenberg's Tabelle.

Geo in Edinburgh Journ. of Sc. N. IX. p. 141.

in Edinburgh Journ. of Sc. N. XII. p. 351.

ob. nach KUPFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

Bericht.

Octob. von FAZICHER in Voyage. T. I. p. 558.

Bericht.

COLAR in Edinburgh Phil. Journ. N. XIX. 187.

ULT in Ann. de Chim. et Phys. T. LIII. p. 225. Vergl.

. Chim. et Ph. T. XXII. p. 303.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Cumberland						
House ¹	54° 0' N.	102° 15' W.	— —	30°,56	—42°,21	0°,01
Cuxhaven ²	53 52 —	8 43 O.	0	32,50	—21,50	8,56
Danzig ³	54 20 —	18 37 —	0	— —	— —	6,20
Darwar ⁴	16 28 —	75 11 —	2400	— —	— —	23,90
Delaware ⁵	42 17 —	75 16 W.	— —	33,89	—27,21	8,26
Denainvil-						
liers ⁶	48 12 —	3 23 O.	— —	— —	— —	10,73
Dieuze ⁷ ..	48 48 —	6 47 —	— —	— —	— —	10,10
Dile ⁸ (Ti-						
mor) .	10 22 S.	127 5 —	0	31,50	25,50	27,50
Domingo ⁹	18 15 N.	70 0 W.	0	— —	— —	27,34
Drontheim ¹⁰	63 26 —	10 23 O.	0	— —	— —	4,48
Dublin ¹¹	53 21 —	6 19 W.	— —	— —	— —	8,30
Dünkir-						
chen ¹²	51 2 —	2 22 O.	0	— —	— —	10,30
Düsseldorf ¹³	51 15 —	6 45 —	120	— —	— —	10,64
Dutches ¹⁴	41 41 —	74 45 W.	— —	34,44	—21,11	12,55
Edinburg ¹⁵	55 58 —	3 0 —	220	32,32	—11,33	8,37
Elberfeld ¹⁶	51 15 —	4 49 O.	407	35,00	—25,00	10,03
Elgin ¹⁷ .	57 40 —	3 10 W.	0	— —	— —	8,91
Enontekis ¹⁸	68 30 —	20 47 O.	1356	— —	— —	—2,36

1 RICHARDSON in Edinburgh Phil. Journ. N. XXIV. p. 200.

2 WOLTMANN in BUREK Hamburgs Klima u. Witterung S. 26.

3 STAHLER in Poggendorff Ann. XXXII. 166. Vergl. KANAL Ann. Th. I. S. 350.

4 CRAISTIE in Edinburgh New Phil. Journ. N. X. p. 303.

5 JOHNSON in Abstract of the Returns ect.

6 V. HUMBOLDT in LÖWENBERG's Tabelle.

7 LEVALLOIS in Ann. des Mines. IIIe Sér. T. III. p. 629.

8 Beob. im Octob. von FAZYNET in Voyage T. I. p. 558.

9 KRETCHMAR Zeitschr. für d. gesammte Meteorol. Th. I. S. 143.

10 BRALIN in WAHLENBERG Flora Lapp. p. XLVI.

11 Beobacht. von 1823 und 1824 in Dublin Philos. Journ. N. I. p. 260.

12 V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

13 MANDLER im Düsseldorfer Wochenblatt.

14 Nach E. FAY in Abstract of the Returns ect.

15 ADIE in Edinburgh Journ. of Sc.

16 ECKH aus 12jähr. Beobachtungen in Berghaus Ann. V. 97.

17 ALLAN aus Beobacht. von 1856 in Edinburgh New Phil. Journ. N. XLIV. p. 371.

18 Beob. von GRAPF in WAHLENBERG Flora Lapp. p. XLIV. Vergl. Edinb. Phil. Journ. N. XXIV. p. 200.

Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
			Max.	Min.	Med.
30' N.	113° 6' W.	—	25°,56	—49°,45	—9°,90
11 —	6 27 O.	—	- -	- -	10,34
37 —	73 58 W.	—	33,33	— 16,11	11,87
59 —	10 0 O.	585	34,50	—25,00	9,08
55 —	— — —	—	- -	- -	26,40
30 —	20 30 W.	0	- -	- -	0,18
6 —	74 52 —	—	33,89	—25,55	8,34
0 —	7 0 —	—	22,49	— 7,56	7,62
58 —	72 35 —	—	34,44	—28,88	6,77
0 —	91 53 —	0	21,11	—68,61	—15,67
32 —	9 58 O.	30	- -	- -	9,18
18 —	123 0 W.	—	31,11	— 7,22	10,58
30 —	71 13 —	—	35,56	—25,55	7,01
12 —	123 12 —	450	23,33	—50,00	— 9,00
36 —	6 22 O.	—	- -	- -	11,00

HARDSON in Edinburgh Phil. Journ. N. XXIV. p. 200.
DE TRUVY aus der Quellentemperatur. S. Globe 1828.

n Abstract of the Returns cet.
Ephem.

AULT in Ann. de Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.

Beobachtungen von SCHNEZL's in Annals of Philos. T.

ungen von KINNICUT in Abstract of the Returns cet.
n 4jähr. Beobachtungen in Edinb. New Phil. Journ.

. von MARTIN FIELD 1829 u. 1831 in Silliman Amer.
. N. II. p. 366.

ib. von 1830 u. 1831. S. oben Maxima u. Minima.

Berghaus Annalen Th. III. S. 387.

. Beobachtungen von SCOUZEA in Edinburgh Journ. of
251.

act of the Returns cet.

on in Narrative of a second Expedition to the shores
a by JOHN FRANKLIN. Lond. 1828. App. II.

OLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Frankfurt ¹						
a. M. .	50° 7' N.	8° 45' O.	228	37°,50	—18°,00	9°,83
Fulda ² .	50 34 —	9 40 —	834	— —	— —	8,28
Funchal ³	32 36 —	16 56 W.	—	27,78	10,56	19,16
Genf ⁴ . .	46 12 —	6 9 O.	1212	36,25	—21,75	9,46
George Town ⁵	34 0 S.	42 40 —	—	— —	— —	17,55
Giwarden — Fiäll ⁶ .	5 0 N.	11 30 —	0	— —	— —	28,33
Goldküste ⁷	66 0 —	13 20 —	1500	— —	— —	—3,75
Gosport ⁸	50 48 —	1 6 W.	0	— —	— —	10,97
Gotha ⁹ .	50 56 —	10 44 O.	878	32,80	—11,11	8,78
Gotthard ¹⁰	46 30 —	8 35 —	6438	19,47	—30,00	—1,05
Göttingen ¹¹	51 32 —	9 53 —	412	— —	— —	8,30
Graaf Rey- net ¹² .	32 11 S.	26 0 —	1050	37,78	1,11	16,77
Greenville ¹³	42 25 N.	74 21 W.	—	33,33	—27,21	9,25
Guayaquil ¹⁴	2 11 S.	79 56 —	—	— —	— —	26,11
Guayra ¹⁵	10 37 N.	67 7 —	—	— —	— —	27,51
Haag ¹⁶ .	52 3 —	4 20 O.	0	— —	— —	11,13
Halle ¹⁷ .	53 33 —	11 58 —	—	35,62	—21,88	9,25

1 MEERMANN in THILO über. Pet. MEERMANN's thermometr. Beob. Frankf. 1821. 4. Im Jahre 1823 ging das Thermometer zu Frankfurt bis — 21°,5 herab, wie oben erwähnt worden ist.

2 HELLER's 11jähr. Beob. in SCHÜSSLER's Meteorologie.

3 HEINEKEN in Edinb. Journ. of Sc. N. XIX. p. 77. New Ser. N. I. p. 4.

4 Nach den letzten 38 Jahren in Bibl. univ. 1835. p. 408. Voy. 1837. Avril. p. 368.

5 Aus Meteorological Diary (1821 u. 1822.) in LÖWENSTADT's Tabelle.

6 Nach WARLENBURG aus KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

7 MONRAD Gemälde d. Küste von Guinea. Weim. 1824.

8 BURNES in Ann. of Phil. von 1816 bis 1828.

9 Beob. von 1834 in Kastner Arch. IX. 40.

10 BRANDES Beiträge zur Witterungskunde. S. 9.

11 V. HUMBOLDT Mém. d'Arcaeil. T. III. p. 602.

12 Beob. in 1818 u. 1819. von KNOX. S. Edinb. Phil. Journ. N. XIV. p. 385. Vergl. N. X. p. 280.

13 WHEELER in Abstract of the Returns cet.

14 BOUSSINGAULT in Ann. Ch. et Phys. T. LIII. p. 225.

15 Ebend.

16 VAN SWINDEN in COTTE Mém. T. II. p. 385.

17 Beobachtungen von WINKLER in Schweigg. Journ.

Temperaturen					
Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
33'N.	9°58' O.	36	36°,00	—29°,00	8°,90
48—	75 32 W.	—	35,00	— 28,83	8,03
38—	75 4 —	—	35,56	— 31,10	8,00
9—	82 13 —	0	32,30	10,00	25,62
30—	150 50 —	0	31,11	15,00	23,90
24—	8 41 O.	348	36,25	— 26,25	10,01
9—	5 30 W.	0	—	—	10,78
53 S.	147 35 O.	—	—	—	11,34
40N.	87 0 W.	540	37,78	— 38,88	6,94
15—	73 45 —	—	37,22	— 21,66	8,11
0—	17 33 —	0	—	—	25,00
2—	129 43 O.	270	30,00	— 60,00	—7,36
0—	76 45 W.	0	33,33	17,78	25,58
45—	44 20 O.	780	—	—	13,60
0—	18 3 —	1302	—	—	2,77
56—	11 37 —	—	—	—	8,45

burgs Klima. S. 26.

ngen von Z. Monse in Abstract of the Returns etc.
ebendas.

ach KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177. u. RAMON
Castner Archiv. Th. XV. S. 291.

der Missionaire in Edinburgh Journ. of Sc. N. X.

achtungen von 1818 bis 1836 am Morgen u. Abend um

beobachtungen von 1822 bis 1824 u. von 1826 in Ann.

h BRISPAK in Edinb. Journ. of Science N. III. p. 75.

: Winter 5°,7; Frühling 11°,6; Sommer 17°,2 und
Berghaus Ann. 12ter Jahrg. S. 366.

Bericht.

FIELD ebendas.

ALTON, s. KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

Berghaus Ann. Th. V. S. 342. Uncorrigirt beträgt die
ur — 7°,25 C.

Beobachtungen in Edinburgh New Phil. Journ. N. IV.
dinb. Phil. Journ. N. XIV. p. 257.

Reise zum Ararat, Th. II. S. 50. Aus Quellen.

aus 4,5jähr. Beobachtungen in Neue Abb. d. schwed.
. 36.

Meteorologie S. 201.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	M-d.
Jesup ¹ (Cant.)	31°30' N.	93°47' W.	—	36°,11	—13°,89	20°,17
Igloolik ²	69 30 —	82 30 —	0	10,00	—45,55	—10,50
Iloulouk ³ (Unalaschka)	53 53 —	168 20 —	0	13,75	—3,87	4,12
Insbruck ⁴	47 16 —	11 23 O.	1766	—	—	9,35
Johnston ⁵ (Fort)	34 0 —	78 5 W.	—	33,33	—3,33	9,26
Johnstown ⁶	43 0 —	74 8 —	—	35,56	—23,90	8,05
Joyeuse ⁷	44 28 —	4 15 O	600	35,00	—16,25	14,00
Irkuzk ⁸	52 17 —	104 11 —	1164	27,50	—29,71	—0,30
Island ⁹	65 0 —	20 0 W.	0	21,11	—37,21	—0,50
Ithaka ¹⁰	42 26 —	76 30 —	—	35,56	—13,33	10,75
Kacheti ¹¹	42 0 —	45 20 O.	1000	—	—	14,20
Kalmücken- Steppe ¹²	47 0 —	41 20 —	108	—	—	13,00
Kasan ¹³	55 48 —	49 7 —	270	34,40	39,82	1,97
Karlsruhe ¹⁴	48 59 —	8 17 —	380	36,62	—26,90	10,45
Kendal ¹⁵	54 17 —	2 46 W.	0	—	—	7,57
Keswik ¹⁶	54 30 —	3 8 —	0	—	—	8,57

1 Lovell's Bericht.

2 Richardson in Edinburgh Phil. Journ. N. XXIV. p. 300.

3 Lütke in Lond. and Edinb. Phil. Mag. N. VI. p. 417.

4 Nach Zollinger in SUPPAN Hypsometrie vermittelt phys. Beob. Insb. 1834. S. 40.

5 Lovell's Bericht.

6 Bennett in Abstract of the Returns cet.

7 Bibl. univ. T. XXXVII. p. 5.

8 Zehnjähr. Beob. von Simon Schtsukin in Mém. de la Soc. de Sc. de Petersb. VIme Sér. T. II. p. 1. Im Auszuge in Lond. and Edinb. Phil. Mag. N. VII. p. 2.

9 Mackenzie Reise durch die Insel Island. Weim. 1815. S. 235.

10 Phinney in Abstract of the Returns cet.

11 F. Parrot Reise zum Ararat. Th. II. S. 50. aus Quellen.

12 Ebendas.

13 ,Beobachtungen von Schumakov im J. 1828 und Baer in den Jahren 1814 bis 1817 mitgetheilt durch Kupffer in Poggendorff Ann. XV. 12. Am genauesten sind die Resultate aus den Beobachtungen von Kress in den Jahren 1828 bis 1833. S. Poggendorff Ann. XXXVI. 204.

14 Aus 40jährigen Beobachtungen, mitgetheilt durch Dr. Kuss-LOHR.

15 Dalton nach Kupffer in Poggendorff Ann. XV. 177.

16 Ebendaselbst.

Temperaturen					
Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
56°23'N.	3° 0'W.	120	26°,11	—18°,33	7°,73
41 55 —	74 5 —	—	35,56	— 24,45	9,13
54 30 —	62 20 O.	900	— —	— —	1,5
54 42 —	20 29 —	0	— —	— —	6,49
55 41 —	12 35 —	0	30,62	— 17,25	7,69
12 11 —	9 30 O.	450?	45,00	5,56	28,68
— — —	— — —	—	— —	— —	7,38
54 3 —	2 35 W.	0	— —	— —	9,53
42 48 —	73 46 —	—	37,78	— 27,77	9,81
55 25 —	3 35 —	1200	26,11	— 26,66	6,73
51 20 —	12 21 O.	306	38,00	— 30,00	9,15
12 3 S.	81 48 W.	534	30,00	16,11	21,11
38 43 N.	9 8 —	216,	— —	— —	16,34
27 7 S.	24 30 O.	—	35,00	— 1,95	17,50
51 31 —	0 5 W.	162	34,16	— 10,00	9,83
44 40 —	75 0 W.	—	35,00	— 25,00	7,78
43 47 —	75 51 —	—	37,22	— 33,33	7,19

. von 1820, 1835 u. 1836 in Edinburgh Phil. Journ.
u. New Phil. Journ. N. XLI. p. 112. XLIV. p. 870.
act of the Returns etc.

PFFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

aus 24jähr. Beobachtungen in SCHUMACHER astronom.
. 25.

nach 80jähr. Beobachtungen in v. BUCH Reise durch
94. Extreme aus Mannheimer Ephemeriden.

IAN'S Reise.

in Poggendorff's Ann. XXXV. 166.

ob. von HAZON in Ann. of Philos. 1816 bis 1821.

CALL in Abstract of the Returns etc.

jähr. Beobachtungen von 1811 bis 1820 in Edinburgh
C. p. 219.

s Reisen in Arauco, Chile, Peru und Columbia. Wei-

Die Bestimmung ist aus dem Wasser eines 20 F.

aus Maximis und Minimis folgt 21°,73 C.

NCINI in Balbi Essai sur Portugal. T. I. p. 90.

s Reisen in Africa. Weim. 1825. Th. II.

Beob. der königl. Soc. in KÄMTZ Meteorol.

ngen von HALE in Abstract of the Returns etc.

ngen von TAYLOR. Ebendasselbet.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Lüneburg ¹	53° 15' N.	10° 30' O.	64	36°,84	—27°,00	9°,04
Macao ²	22 16 —	113 2 —	—	32,87	9,45	23,12
Macquarie ³	42 20 S.	147 40 —	0	—	—	12,92
Madras ⁴	13 14 N.	80 29 —	0	—	—	27,55
Madrid ⁵	40 24 —	3 42 W.	2040	—	—	14,90
Mailand ⁶	45 28 —	9 11 O.	394	—	—	13,20
Malacca ⁷	2 16 —	102 12 —	—	—	—	25,92
Malmanger ⁸	59 58 —	6 20 —	64	—	—	6,35
Malo ⁹ , St.	48 39 —	2 1 W.	0	—	—	12,30
Man ¹⁰ . .	54 20 —	4 30 —	0	23,89	— 5,56	9,64
Manche- ster ¹¹ .	53 30 —	2 15 —	—	—	—	8,70
Manilla ¹²	14 36 —	110 51 O.	0	—	—	25,60
Mannheim ¹³	49 29 —	8 27 —	286	34,00	— 23,00	10,30
Maranham ¹⁴ (St. Louis de) . .	2 29 S.	43 30 W.	0	—	—	27,39

1 Nach 12jähr. Beobachtungen, s. Buxx Hamburgs Clima u. s. v.

2 Bibliothèque univers. 1834. Août.

3 MEINICKZ in Berghaus Ann. 12ter Jahrg. S. 366. Die mittlern Temperaturen der Jahreszeiten sind: Winter = 7,6; Frühling = 14,5; Sommer = 17,9; Herbst = 11,9.

4 Nach ROXBURGH und Beob. von 1823, mitgetheilt durch FOCUS in Edinburgh Journ. of Sc. N. X. p. 249.

5 Beobachtungen von BAUXA in Risso Hist. natur. des principaux Productions cet. Par. 1826. p. 278. Vergl. Hertha Th. IV. S. 21.

6 V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

7 Beobachtungen von FARQUHAR, reducirt durch BARWEN in Edinburgh Journ. of Sc. N. XV. p. 62.

8 HERTZBERG's Beobachtungen von 1798 bis 1807 in Edinburgh Journ. of Sc. N. XVIII. p. 293. Wiener Zeitschr. Th. V. S. 491.

9 V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

10 Nach Col. STEUART von 1824 bis 1830 in Edinburgh New Phil. Journ. N. XXI. p. 152. Edinburgh Journ. of Sc. New Ser. N. IV. p. 249. N. XX. p. 236.

11 DALTON aus 25jähr. Beobachtungen. Ann. of Philos. T. XV. p. 251.

12 V. HUMBOLDT in Edinburgh Journ. of Sc. N. XI. p. 140.

13 Beobachtungen von HEMMEN in Mannh. Ephem. Die mittlere Temperatur ist wahrscheinlich zu hoch und von der zu Heidelberg = 10°,01 schwerlich verschieden.

14 Nach ANTONIO PERRIRA aus Beob. von 1821 in Annaes de Sciences, das Artes e das Lettras. T. XVI. p. 55. S. v. HUMBOLDT in Edinburgh Journ. of Sc. N. XI. p. 140.

Temperaturen

Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
25°N.	81°30'W.	—	33°,30	—12°,20	12°,32
—	—	4390	—	—	20,50
30 —	7 20 —	—	45,00	— 8,75	19,50
55 —	9 56 O.	1722	—	—	11,15
18 —	5 21 —	144	32,50	—10,87	14,40
49 —	5 40 —	161	38,80	—22,90	10,28
51 S.	55 30 —	120	32,70	15,00	24,85
45 N.	111 0 W.	0	15,56	—48,33	—18,73
30 —	4 35 O.	0	—	—	9,30
49 —	78 10 W.	780	37,78	—27,77	8,67
5 —	75 12 —	—	35,56	—14,44	12,94
28 —	91 0 —	—	33,33	— 6,80	17,27
32 —	74 0 —	—	37,78	—21,11	9,22

ETH's Beobachtungen von 1828 bis 1830 in Silliman
KVI. p. 46 u. T. XX. p. 126.

ULT in Ann. de Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.

L. ABASSI Reise in Africa u. Asien. Weim. 1816.

1802 bis 1809 durch J. R. v. SALIS-MARSCHLINS in
eget. et clim. Helv.

ie aus Mannh. Ephem. Das Mittel aus RISSO Hist.
Productions cet. Par. 1826. p. 278. V. HUMBOLDT
mittlere Temperatur an, nach SILVABELLE in Mannh.

igen um 9 und 9 Uhr von CRANAY seit 1818 bis 1833.
e sur la Météorologie (1837). Vergl. QUETELET Cor-
lys. T. VII. p. 182.

igen von LISLET GEOFROY in FREYCINET Voy. T. I.

obachtungen nach RICHARDSON in Edinburgh Philos.
p. 200. Nach einer andern Angabe in Edinburgh
p. 214. ist die mittlere Temp. = — 17°,05. Vergl.
inb. Journ. of Sc. New Ser. N. VIII. p. 310. Ann.
XXVII. p. 120.

in Mannh. Ephem.

igen von S. CUSHING in Abstract of the Returns.
ericht.

hil. Trans. T. VI. p. 23.

igen von MILLSPANG in An Abstract of the Returns

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Montmorenci ¹ . .	49° 0' N.	2° 20' O.	312	--	--	11°,00
Montpelier ² . .	43 36 —	3 52 —	30	--	--	15,20
Montreal ³	45 31 —	73 35 W.	—	36°,67	37°,20	7,40
Moultrie ⁴ (Fort) .	32 42 —	79 56 —	—	33,33	7,22	18,05
Moskau ⁵	55 47 —	37 33 O.	456	30,00	38,75	3,20
München ⁶	48 10 —	11 27 —	1626	35,00	26,25	11,27
Nain ⁷ . .	57 0 —	61 20 W.	0	--	--	3,62
Nangasacki ⁸	32 45 —	129 55 O.	0	--	--	16,00
Nantes ⁹ .	47 30 —	1 32 W.	75	--	--	12,60
Natchez ¹⁰	31 34 —	91 30 —	180	34,40	16,00	18,28
Nepaul ¹¹	28 —	77 0 O.	3750	30,56	10,00	25,00
Newburgh ¹²	41 30 —	74 5 —	—	37,22	19,43	10,22
Newyork ¹³	40 42 —	73 58 W.	0	35,00	20,50	12,10
Nicolajeff ¹⁴	46 58 —	32 0 O.	120	37,50	30,62	9,40

1 COTTE in Mém. T. II. p. 439.

2 V. HUMBOLDT Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

3 Zehnjährige Beob. von ARCHIBALD HALL in Edinb. New Phil Journ. N. XLII. p. 236.

4 LOVELL's Bericht.

5 Aus 5jähr. Beob. von ENGEL und STRITTER in Massah. Ephem. Nach PÉRÉVOSCHTSCHIKOFF in Bullet. de la Soc. des Natur. & Meteor. T. I. p. 17. ist aus 5jähr. Beob. die mittlere Temp. ohne Zweifel richtiger = 5°,01.

6 Nach Mannh. Ephem.

7 Dreijähr. Beob., mitgetheilt durch DE LA TROBE in Phil. T. LXIX. p. 657. LXXI. nach LÖWENBERG's Tabelle, aus KÄNTI Meteorol.

8 V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

9 Ebendas.

10 Vierjähr. Beob. von DUNBAR, ebend.

11 HAMILTON nach KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177. Vergl. KIRKPATRICK Nachrichten vom Königreiche Nepaul. Weimar 1813 S. 116.

12 An Abstract of the Returns cet.

13 V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

14 Beobachtungen von CUMANI um 10 und 10 Uhr von 1827 bis 1830. Mitgetheilt durch KUPFFER in Mém. de la Soc. de Petros Vime Sér. T. II. p. V. Im Auszuge in London and Edinburgh Phil. Mag. N. II. p. 134. N. IV. p. 259. Aus Maxim. u. Min. ist Max. = 9°,62.

Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
			Max.	Min.	Med.
68°32'N.	164°20'O.	0	- -	-52°,50	-10°,00
58 0 —	59 20 —	600	- -	- -	- 0,20
43 41 —	7 17 —	61	- -	- -	15,50
71 10 —	26 1 —	0	- -	- -	0,00
70 37 —	57 47 —	0	10°,50	- 40,00	- 9,45
73 12 —	57 0 —	0	13,75	- 37,50	- 8,87
46 29 —	25 57 —	0	31,25	- 28,75	10,16
47 30 —	19 3 —	440	33,75	- 22,50	10,53
57 30 —	61 20 W.	0	- -	- -	- 3,24
43 02 —	76 31 —	408	37,22	- 30,00	9,39
42 26 —	75 38 —	—	36,67	- 26,11	7,22
51 46 —	1 15 —	—	25,00	- 4,44	9,36
45 24 —	11 53 O.	56	36,25	- 15,62	13,95
38 7 —	13 22 —	0	38,00	- 5,00	16,77

ERMAN. S. BAKER in Bulletin de la Soc. des Sc. de Pe-
15. Vergl. v. WRANGL Physikalische Beobachtungen.

LUPFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

Hist. Natur. du Midi de l'Europe. T. I.

RICHARDSON in Edinb. Phil. Journ. N. XXIV. p. 20.

in Flora Lapp. giebt an 0°,07, in Edinb. New Phil.
p. 307 wird — 1°,11 angegeben.

in Bulletin de la Soc. des Sc. de Petersb. T. II. N. 15.

Archiv. Th. VII. S. 152.

achtjähr. Beobachtungen in Mannheimer Ephemeriden und
Flora Carp. p. XCI.

über Temperatur. S. 182.

WORTH in An Abstract of the Returns etc.

selbst.

Beobachtungen von ROBERTSON 1816 bis 1829 aus Maxi-
mis in Edinb. Phil. Journ. N. XII. p. 959. Vergl. Edinb.
N. II. p. 286.

10's achtjähr. Beobachtungen in Mannh. Ephem. Nach
ist mittlere Temp. 16°,2; s. LÖWENBERG's Tabelle.

andrigte Beobacht. von MARABITTI in SCHOUW Pflanzen-
212. Nach RISSO a. a. O. ist die mittlere Temperatur
Minimum nach öffentlichen Blättern.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Panama ¹	8°58' N.	80°21' W.	0	- -	- -	27°,20
Paramatta ²	33 48 S.	149 40 O.	62	41°,11	-3°,33	16,50
Paris ³ . .	48 50 N.	2 20 —	206	38,40	-23,50	10,81
Pasto ⁴ . .	1 13 —	77 22 W.	8035	- -	- -	14,60
Payta ⁵ . .	5 5 S.	81 10 —	0	- -	- -	27,10
Peilsenberg ⁶	47 47 N.	10 34 O.	3090	29,12	-22,75	6,02
Peking ⁷ .	39 54 —	116 27 —	—	39,31	- 9,82	12,70
Penetanguishene ⁸	44 48 —	80 40 W.	—	32,33	-35,54	7,37
Penzanze ⁹	50 11 —	5 33 —	0	28,89	- 4,44	11,37
Petersburg ¹⁰	59 56 —	30 18. O.	0	33,40	-49,87	2,51
Philadel- phia ¹¹ .	39 57 —	75 16 W.	0	37,00	-20,00	12,38
Point de Gal- le ¹² (Cey- lon) . .	8 30 —	81 12 O.	0	30,56	23,89	27,72
Pompey ¹³	42 56 —	76 5 W.	1150	32,22	-25,00	6,24
Pondiche- ry ¹⁴ . .	11 56 —	79 52 O.	0	- -	- -	29,44
Popayan ¹⁵	2 26 —	76 40 W.	5566	- -	- -	18,70

1 BOUSSINGAULT in Ann. Chim. et Phys. T. III. p. 225.

2 BRISBANE in Edinburgh Phil. Journ. N. XX. p. 221. *Vergl.*
Journ. of Sc. N. I. p. 88.

3 BOUVARD aus 21jähr. Beob. in Mém. de l'Acad. T. VII. p. 35.
Die Extreme von ARAGO in Annuaire.

4 BOUSSINGAULT a. a. O. aus Beob. von CALDAS.

5 Ebenderselbe.

6 Achtjähr. Beob. in Mannheimer Ephemer.

7 Aus Beob. von Dec. bis Juni durch FUSC in Mém. de l'Acad.
Vme Sér. T. III. p. 115 und v. HUMBOLDT in Poggendorff Ann.
XXIII. 98.

8 Beob. im J. 1825 u. 1826 von TOWN in FRANKLIN's Narrative
of a second expedition to the shores of the Polar-Sea. Lond. 1826.
4. App. II.

9 Beob. von 1807 bis 1827 von GIBBY in Edinb. Journ. of Sc.
XVII. p. 171.

10 PLAC. HEINRICH aus 24jähr. Beob. in Schweigg. Journ. N.
Hft. 4. Vergl. Ann. of Phil. N. S. T. IV. p. 15.

11 Nach WARDEN. S. KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

12 FOCOS in Edinb. Journ. of Sc. N. IX. p. 141.

13 In An Abstract of the Returns etc.

14 Nach LE GENTIL in Edinb. Journ. of Sc. N. X. p. 202.

15 BOUSSINGAULT in Ann. de Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.
Beobachtungen von CALDAS.

Temperaturen

Ort	Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
1	50° 5' N.	14° 24' O.	592	35°,75	-27°,50	9°,97
2	— — —	— — —	8161	— —	— —	13,10
3	46 48 —	71 10 W.	—	— —	— —	5,60
4	13 17 S.	78 45 —	8970	— —	— —	15,55
5	16 40 —	151 30 —	0	28,33	22,00	25,81
6	49. 0 N.	12 6 O.	1043	36,87	-30,50	8,65
7	64 5 —	26 33 W.	—	— —	— —	4,46
8	— — —	— — —	—	— —	— —	—
9	62 46 —	109 1 —	0	2,50	-56,70	-15,50
10	22 54 S.	43 18 —	0	48,89	13,33	23,83
11	10 40 N.	83 0 —	0	— —	— —	28,10
12	46 9 —	0 58 —	0	34,37	-15,25	11,70
13	18 0 —	78? —	—	— —	— —	26,00
14	41 54 —	12 28 O.	130	34,12	-5,00	15,48
15	51 42 —	15 40 —	384	35,75	-32,60	8,78
16	— — —	— — —	—	— —	— —	—
17	42 33 —	70 53 W.	—	38,33	-27,20	9,80

1 Beob. von STADT in Mannh. Ephemeriden, von HALLASCHKA Sammlung astronom. meteorol. u. phys. Beob. Prag 1880. 4. Vergl. auch in Baumgartner u. v. Holger Zeitschr. Th. V. S. 267.

2 BOUSSINGAULT a. a. O. aus Beob. von HALL und SALAZAR,

3 Nach GAUTHIER in COTTE Mém. T. II. p. 520.

4 BOUSSINGAULT a. a. O.

5 Nach THARLELD in Edinb. Journ. of Sc. N. XX. p. 281.

6 Beobachtungen von PL. HEINRICH nach SCHMÖCKE in Kastner Arch. VII. S. 128 u. in dessen meteorol. Beob. Hft. I. Nürnberg. 1885.

7 Kretschmar Zeitschrift für die gesammte Meteorologie. Hft. 1. S.

8 Aus Beob. vom Nov. 1833 bis März 1835, die Sommermonate abg. S. Berghaus Ann. 1836. N. 133. S. 57.

9 Nach DORTA u. D'OLIVEIRA in v. HUMBOLDT Voy. T. X. p. Vergl. CALDWELL Reisen in Südamerika. Weim. 1816. S. 16.

10 BOUSSINGAULT a. a. O.

11 Nach 9jähr. Beobachtungen von SEIGNETTE in Mannheimer Ephemeriden.

12 Nach HUNTER. S. KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

13 Siebenzehnjähr. Beob. von CALABRELLI in Mannh. Ephem. Vergl. Phil. Journ. N. XII. p. 850.

14 Mannh. Ephemer. nach 7jähr. Beob.

15 Aus 33jähr. Beobachtungen von Dr. HOLYOKE in Edinb. Phil. N. XII. p. 850. und aus neueren von BURT und STRAK in Abstract of the Returns etc.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Santa Cruz ¹	28° 28' N.	16° 16' W.	0	— —	— —	21°, 72
Santa Marta ²	11 15 —	74 9 —	—	— —	— —	28,50
Sebastopol ³	44 35 —	33 32 O.	0	37°, 40	— 18°, 40	11,75
Seehunds- bai ⁴ . .	25 30 S.	114 0 —	0	22,60	14,00	18,30
Senegal ⁵ .	15 53 N.	16 10 W.	—	— —	— —	26,49
Seringapa- tam ⁶ .	12 25 —	76 51 O.	2263	46,11	8,89	25,03
Severn ⁷ (Fort) .	38 58 —	76 27 W.	—	33,33	— 13,33	14,11
Shenectady ⁸	42 48 —	73 56 —	—	32,78	— 22,77	8,20
Sidmouth ⁹	50 41 —	3 13 —	—	— —	— —	8,77
Sierra - Leo- ne-Küste ¹⁰	8 30 —	14 10 —	0	— —	— —	27,24
Singapore ¹¹	1 24 —	104 0 O.	—	— —	— —	26,67
Sitka ¹² . .	57 3 —	138 0 —	0	22,50	— 12,50	7,25
Slatoust ¹³	55 8 —	59 20 O.	1140	23,32	— 20,87	0,74
Snelling ¹⁴ (Fort) .	44 53 —	93 8 W.	720	35,56	— 33,89	7,22
Söndmör ¹⁵	62 30 —	6 20 O.	0	— —	— —	5,55

1 Beobachtungen von HEBERDEN in Phil. Trans. LV. p. 135

2 BOUSSINGAULT a. a. O.

3 Aus Beobachtungen um 10 u. 10 Uhr; die Maxima und Minima geben 9°, 35. Nach CUMANI mitgetheilt durch KUPFFER in Nouv. de la Soc. de Petersb. Vme Sér. T. II. p. VII. Abgek. in Lond. and Edinb. Phil. Mag. N. IV. p. 259.

4 Aus Beobachtungen im September durch FAZCART in dem Voyage T. I. 470.

5 V. HUMBOLDT in Edinburgh Journ. of Sc. N. XI. p. 141.

6 Nach FOCCO in Edinb. Journ. of Sc. N. X. p. 249. aus Beob. von 1814 und 1816.

7 Aus LOVELL's Bericht.

8 An Abstract of the Returns cét.

9 Dreijähr. Beob. von CLARKE in den Ann. of Philos.

10 WINTEREDTOM Sierra-Leone-Küste S. 348.

11 Beobachtungen von FARQUHAR in den J. 1822 u. 1823 corrig. durch BRISTON in Edinb. Journ. of Science N. XV. p. 62.

12 LÜTKE in Lond. and Edinb. Phil. Mag. N. VI. p. 427.

13 Aus Beobachtungen von EVERSMANN in den J. 1818 u. 1819. Poggenhoff Ann. XV. 169.

14 LOVELL's Bericht.

15 STRÖM aus 19jähr. Beob. S. v. BUCH Canarische Inseln S. bei KÄMTZ.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Idberg ¹	59° 38' N.	— —	618	— —	— —	2°,93
Len- rosch ²	33 50 S.	38° 40' O.	—	— —	— —	18,95
ckholm ³	59 21 N.	18 4 —	0	31°,00	— —	5,10
eburg ⁴	48 32 —	7 50 —	450	35,93	-25°,00	9,71
gart ⁵	48 46 —	9 10 —	846	34,27	-18,34	10,00
lvon ⁶						
Fort).	44 44 —	67 4 W.	—	34,44	-28,33	5,80
am ⁷	5 38 —	55 30 —	—	— —	— —	25,50
erwün- h ⁸ . .	53 54 —	13 16 O.	0	— —	— —	8,80
ry ⁹ .	34 — S.	151 30 —	0	45,56	5,56	17,60
ermün- p ¹⁰ . .	52 35 N.	11 57 —	120	— —	— —	10,00
ensee ¹¹	48 10 —	11 32 —	2262	31,25	-28,12	7,41
miffa ¹²	28 30 —	17 48 W.	0	— —	— —	21,60
h ¹³ .	41 41 —	44 54 O.	1100	38,00	-13,75	15,80
hkt ¹⁴	58 12 —	68 6 —	330	— —	— —	-2,50
mi ¹⁵	66 30 —	24 12 —	75	25,00	-58,50	-0,50

¹ Dreijährige Beobachtungen von WILSE in Schön Witterunge-

² Aus Meteorological Diary für 1821 u. 1822 in LÖWENMAC'S.

³ RUSSE in Poggendorff Ann. XXXIII. 252. u. Mannh. Ephem.

⁴ Aus HERRENACHWEIDER'S Beobachtungen nach EISENLOH, aus
seiner Mittheilung.

⁵ Aus 10jähr. Beobachtungen von SCHÜTZ nach KÄMTZ.

⁶ LEVILL'S Bericht.

⁷ Zweijährige Beob. in COTTE Mém. T. II. p. 561.

⁸ STARK aus 4jähr. Beob. Berghaus Ann. Th. IV. S. 323.

⁹ MURICK in Berghaus Ann. 12ter Jahrg. N. 132 u. 133. Da-
mit die mittlere Temperatur des dortigen Winters = 14°,2, des
Sommers = 18°,6, des Sommers = 22°,3, des Herbstes = 17°,2.

¹⁰ einjähr. Beobachtungen in JOHN LIDDIARD NICHOLAS Reise nach
Sibirien. Weim. 1819. S. 390. 396.

¹¹ Kretschmar Zeitschrift für die gesammte Meteorologie. Th. I.

¹² Aus 8jähr. Beobachtungen in Mannheimer Ephemer.

¹³ L. v. BUCH nach KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 177.

¹⁴ Nach F. PARROT Reise zum Ararat. S. 47. Das Minimum nach
seinen Blättern.

¹⁵ ERMANN Reise. Th. I. S. 473.

¹⁶ BEDNER Reise. Th. I. S. 167 u. 244. Th. II. p. 130.

Orte	Breite	Länge	Höhe F.	Temperaturen		
				Max.	Min.	Med.
Toulon ¹	43° 7' N.	1° 10' W.	0	—	—	16°, 70
Trier ² . .	49 48 —	7 5 —	432	—	—	9,90
Triest ³ . .	45 45 —	13 54 —	0	—	—	14,86
Trincomale ⁴ .	8 32 —	81 12 —	—	33°, 33	22°, 22	27,54
Trinidad ⁵	21 48 —	80 1 —	0	33,89	16,00	25,00
Tübingen ⁶	48 31 —	9 3 —	1008	—	—	8,68
Tumaco ⁷	1 40 —	— — —	—	—	—	26,10
Tunis ⁸ . .	36 48 —	10 11 —	0	44,75	6,00	19,20
Turin ⁹ . .	45 4 —	7 40 —	420	—	—	11,68
Uleåborg ¹⁰	63 3 —	25 26 O.	0	—	—	—1,76
Uleo ¹¹ . .	65 3 —	25 28 —	0	—	—	0,60
Ullens- vang ¹²	60 19 —	5 40 —	32	—	—	6,35
Umeo ¹³ .	63 50 —	20 16 —	0	—	—	1,90
Union Hall ¹⁴	40 41 —	73 56 W.	—	33,89	—20,55	10,56
Unst ¹⁵ . .	60 42 —	0 51 —	66	18,77	—4,00	7,63
Upsala ¹⁶ .	59 52 —	17 39 O.	—	—	—	5,00

1 V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

2 Neunjähr. Beob. von DELAMORRE in SCHÜBLER's Meteorologie.

3 Zwanzigjähr. Beobachtungen von STADLER in Kastner Astr. Th. VI. S. 69.

4 Zweijährige Beobachtungen von Focco in Edinburgh Journ. of Sc. N. IX. S. 143.

5 DAUXION LAVAYSSÉ Reisen nach d. Inseln Trinidad, Tabago u. v. Weim. 1816. S. 72.

6 Nach SCHÜBLER's handschr. Mittheilung an KÄRST.

7 BOUSSINGAULT a. a. O.

8 Zweijährige Beobachtungen von FALCK in Poggendorff Ann. X. 625.

9 Zwanzigjähr. Beobachtungen von BONIN in Mém. de Turin 1808. p. 25.

10 LEOP. v. BUCH aus 12jährigen Beobachtungen von JULIUS in G. XLI. 45.

11 Nach v. HUMBOLDT in Poggendorff Ann. XXIII. 90.

12 HERTZBERG aus Beobachtungen von 1807 bis 1827 in Edinburgh Journ. of Sc. N. XVIII. p. 293.

13 NARZEN aus 8jähr. Beob. in Kongl. Vetensk. Acad. Handl. 1798 nach BRANDES Witterungskunde S. 6.

14 Beobachtungen von POTTER in An Abstract of the Returns

15 S. oben Belmont.

16 L. v. BUCH in G. XLI. 45. Vergl. WANLÉNBERG in Edinburgh New Phil. Journ. N. X. p. 307.

Temperaturen

Ort	Breite	Länge	Höhe F.	Max.	Min.	Med.
St. 1	— —	— —	—	— —	— —	-15°,24
St. 2	43°10'N.	75°12'W.	—	36°,11	-27°,77	9,30
St. 3	— —	— —	—	— —	— —	— —
St. 4	45 38 —	122 34 —	—	33,33	7,78	13,36
St. 5	19 9 —	96 1 —	0	35,60	16,00	25,00
St. 6	5 25 —	100 19 O.	0	— —	— —	26,21
St. 7	41 30 —	71 18 W.	—	31,11	18,33	10,57
St. 8	33 49 S.	150 1 O.	0	38,33	2,22	18,00
St. 9	52 14 N.	16 22 —	—	— —	— —	9,20
St. 10	38 52 —	76 55 W.	—	35,50	26,60	13,60
St. 11	46 20 —	43 20 O.	396	— —	— —	13,00
St. 12	58 54 —	50 12 —	600	— —	— —	0,87
St. 13	54 40 —	3 28 W.	0	26,38	9,54	9,03

V. WRANGEL's Beobachtungen. Nach BARR in Bulletin de la Petersb. T. II. N. 15.

Beob. von PRENTICE in An Abstract of the Returns ect.

GAIRDNER aus Beobachtungen im J. 1834 u. 1835 in Edinburgh ül. Journ. N. XLI. p. 152. aus Max. u. Min. Der Monat Mai lirt, das Mittel nach der Formel corrigirt. Vergl. Poggendorff LI. 662.

Fünfjährige Beobachtungen von OATA in v. HUMBOLDT Neuapa- n. IV. S. 400.

Mehrjähr. Beobachtungen, corrig. durch BARWEN in Edinb. of Sc. N. XV. p. 65.

LOVELL's Bericht.

Dublin Philos. Journ. N. I. p. 150.

V. HUMBOLDT in Mém. d'Arcueil. T. III. p. 602.

Nach WALLENSTEIN und MEIGS in Amer. Philos. Trans. T. II.

P. PARROT a. a. O. Th. II. S. 50.

KUPFFER in Poggendorff Ann. XV. 178.

Beob. von 1835 u. 1836 in Edinb. New Phil. Journ. N. XLI. N. XLIV. p. 372.

Orte	Breite	Länge	Höhe ^h	Temperaturen		
				Max.	Min.	M.-d.
Wien ¹ . .	48° 12' N.	16° 22' O.	541	36°,25	—20°,00	10°,87
Williams- burg ² .	37 5 —	77 0' W.	—	—	—	13,53
Williams- town ³ .	42 30 —	73 0 —	1000	—	—	7,08
Winter-Is- land ⁴ .	66 25 —	85 30 —	0	12,23	—41,37	—14,18
Woronesch ⁵	51 40 —	39 20 O.	—	35,00	—37,50	8,50
Würzburg ⁶	49 46 —	9 55 —	528	39,12	—28,00	10,41
York ⁷ . .	53 58 —	1 6 W.	—	—	—	9,00
Zürich ⁸ .	47 23 —	8 32 O.	1254	30,90	—13,80	9,22
Zupia ⁹ . .	— — —	— — —	3771	—	—	21,50
Zwanen- burg ¹⁰	52 15 —	4 20 —	0	—	—	10,26
Zwollen- dam ¹¹ .	34 0 S.	40 20 —	—	—	—	18,70

1 BAUMGARTNER in Wiener Zeitschrift. Th. VI. S. 299. Th. VII S. 396.

2 Dreijähr. Beob. von FAUQUET in COTTE Mém. T. II, p. 64. Nach LÖWENSTADT's Tabelle.

3 Vierjähr. Beob. von DAWY in Edinburgh Phil. Journ. N. XI p. 851.

4 RICHARDSON in Edinb. Phil. Journ. N. XXIV. p. 200.

5 CLARKE Reise durch Rußland und die Tatarei. Weim. 1817. S. 43. u. a. a. O.

6 Aus MAUNB, Ephemer. Das Maximum ist zweifelhaft. Nach aus 11jähr. Beob. in SCHÖN's Witterungskunde.

7 POGGENDORFF Ann. XXXIII. 216.

8 ESCHER nach 6jähr. Beob. in WAHLENBERG de Veget. et Climat. Helv. Sept. p. LXVII. Bibl. univ. 1857, Avril. p. 893.

9 BOUSSINGAULT a. a. O.

10 Zwanzigjähr. Beob. in BRANDES Beiträge S. 9.

11 Aus Meteorological Diary 1822 und 1823 in LÖWENSTADT's Tabelle.

Die hier gegebene Tabelle, wie lückenhaft sie auch auf den ersten Blick erscheinen mag, enthält mindestens die mittleren jährlichen Temperaturen einer großen Menge über die ganze bewohnte Erde verbreiteter Orte, und diese Angaben sind wohl die genauesten zu betrachten. Ungleich weniger zuverlässig sind der Natur der Sache nach die absoluten Maxima und Minima, weil es bei ihrer Bestimmung ebenso sehr auf die Genauigkeit der Messung, selbst hinsichtlich der nur zu oft in tiefe Kältegrade unzuverlässigen Thermometer, als auf die Länge der Jahre ankommt, welche die Beobachtungen umfassen, indem ungewöhnlich hohe und tiefe, nur einzeln vorkommende Wärmegrade zu den nicht jährlich wiederkehrenden Seltenheiten gehören. Dafs endlich die bis jetzt zu Gebote stehenden Hilfsmittel der geographischen Ortsbestimmung so mangelhaft sind und man oft genöthigt ist, zu wenig zuverlässigen Landcharten seine Zuflucht zu nehmen, ist ein allgemein gefühltes Bedürfnis der physikalischen Literatur.

D. Ursachen der ungleichen Temperaturen.

127) Bei weitem die vorzüglichste Quelle der Wärme der ganzen Erde sind die Sonnenstrahlen, weswegen die Temperatur gegebener Orte im Allgemeinen von der nach der jeweiligen Höhe der Sonne auffallenden verschiedenen Menge derselben abhängt. Inwiefern hierdurch die astronomischen Klimata bedingt werden, die im Allgemeinen den physischen gleich sind, ist bereits mehrmals erwähnt worden¹. Es liegt durchaus keinem Zweifel, dafs die Sonnenstrahlen im höchsten Grade der Hitze zu erzeugen vermögen, die wir wahrnehmen. Zur Evidenz geht dieses aus einem interessanten Versuche hervor, welchen DE SAUSSURE² angestellt hat. Derselbe besteht aus 0,5 Zoll dicken tannenen Brettern ein Kästchen 1 Fuss im Innern lang, 9 Z. breit und ebenso hoch verfertigt, fütterte dasselbe mit 1 Zoll dicken geschwärzten Kork-

¹ Vergl. oben §. 122. Ueber die Ursachen der verschiedenen Temperaturen im Allgemeinen handelt ausführlich v. HUMBOLDT in Gendörff Ann. XI. 1.

² Reisen durch die Alpen. Th. IV. S. 109.

scheiben aus und bedeckte es mit drei in Nuten über einander eingelegten sehr durchsichtigen Glasscheiben in einem Abstände von etwa 1,5 Zoll von einander. In das Innere dieses Kästchens, durch den Erfinder *Heliothermometer* genannt, wurden Thermometer gelegt und das Ganze der Einwirkung der Sonnenstrahlen ausgesetzt. Als dieses auf dem Gipfel des Cramont geschah, wo ein in 4 Fuß vom Boden den Sonnenstrahlen frei ausgesetztes Thermometer $6^{\circ},2$ zeigte, stieg das im Innern des Apparates befindliche auf $87^{\circ},5$ und ein anderes außen an den Korkscheiben befestigtes auf $26^{\circ},2$. Auf gleiche Weise sah v. Humboldt¹ am Orinoco bei 30° Temperatur der Luft im grobkörnigen granitischen Sande um 2 Uhr die Wärme bis $60^{\circ},3$ steigen, während ein ebensolcher weisser, aber feinerer und dichter Sand $52^{\circ},5$ und der Granitfelsen $47^{\circ},6$ zeigte; eine Stunde nach Sonnenuntergang hatte der grobkörnige Sand eine Temperatur von 32° , der Felsen von $38^{\circ},8$. Andere Erfahrungen von der unglaublichen Hitze, welche die auffallenden Sonnenstrahlen über Felsen, insbesondere über dunkel gefärbten Flächen, erzeugen, sind in so großer Zahl allgemein bekannt, daß ihre Erzählung im Einzelnen überflüssig seyn würde. Die Intensität der hierdurch erzeugten Wärme müßte daher ohne Grenzen zunehmen, wenn nicht anderweitige Bedingungen eine Verminderung derselben herbeiführten, deren Wirkungen so bedeutend sind, daß eben in denjenigen Gegenden, wo die senkrecht auffallenden Sonnenstrahlen eine ganz unglaubliche Hitze erzeugen, die Nächte und die Zeiten vor Sonnenaufgang sich durch empfindliche Kälte auszeichnen. Eine dieser Ursachen ist in dem steten Aufsteigen der über den erhitzten Flächen befindlichen Luftmassen zu suchen, die sich wegen ihrer großen specifischen Leichtigkeit erheben und den sogenannten *courant ascendant* erzeugen, wobei dann zugleich die kälteren schwereren Luftmassen seitwärts herbeiströmen. Hieraus entsteht eine Luftbewegung, die einem mäßigen Winde gleicht und in der Nähe dichter Gehölze, deren Umgebungen durch die Sonnenstrahlen stark erhitzt sind, stets wahrgenommen zu werden pflegt.

128) So wie die über dem Erdboden erhitzten und da-

1 Voyage T. VII. p. 203. bei Kämpz Meteor. II. 8.

specifisch leichter gewordenen Luftmassen nach statischen Gesetzen aufsteigen und seitwärts befindliche kältere in eindringen, müssen nothwendig auch die höheren kälteren herabsinken. Von einem solchen Herabsinken kälterer Massen überzeugt man sich in geheizten Zimmern, wo die unteren Schichten stets kälter sind als die obersten, am auffallendsten aber bei sehr niedriger äußerer Temperatur in der Nähe der Fenster, indem die durch größere Wärmedurchleitung verhältnißmäßig dünnen Glases abgekühlten Luftmassen einen herabsinkenden Strom bilden, welcher selbst auf das Gefühl unangenehm ist und eine, der Gesundheit hierfür empfindlicher Personen theilige, Zugluft erzeugt. Mehr im Großen gewahrt man das nämliche Phänomen in Thälern unter sehr hohen Berggipfeln neben steilen Felsenwänden, wie bereits¹ erwähnt und zugleich nachgewiesen wurde, daß die Wärme, welche die gleichzeitige Verdichtung der herabsinkenden Luft freisetzt, keineswegs genügt, um ihre Temperatur bis zu der der oberen Schichten zu erheben. Die Folgen dieses Processes werden noch ungleich häufiger und stärker wahrgenommen, wenn nicht hauptsächlich zwei anderweitige Bedingungen sie verminderten oder gänzlich aufheben. Als die erste von diesen ist der geringe Unterschied der Temperatur für nahe liegende Höhen zu betrachten, welcher nur etwa 1° C. für jeden Fuß beträgt, wonach also die einander berührenden Luftschichten sich durch ungleiche Wärme überall nicht merklich unterscheiden; die zweite beruht auf dem Umstande, daß die atmosphärische Luft höchst selten, und man darf wohl annehmen fast niemals, sich in völliger Ruhe befindet, die Bewegung aber das Herabsinken so wenig specifisch schwererer Massen auf gleiche Weise hindert, als dieses bei den feinen Sonnenstrahlen der Fall ist, die bloß bei völliger Ruhe herabsinken pflegen. Wenn daher die Luft sich in großer Ruhe befindet und die oberen Schichten noch nicht durch anhaltende höhere Temperatur erwärmt sind, wie namentlich im Frühjahre oder wenn in höheren Regionen ungewöhnlich kalte Luftmassen herbeiströmen, dann findet jenes Herabsinken in einem möglichen Grade statt, und scheint mir eine der Ursachen

¹ S. Art. *Erde*. Temperatur. Bd. IV. S. 1059 ff.

davon zu seyn, daß nach zahlreichen Erfahrungen, der Aehnlichkeit mit andern Erscheinungen zuwider, die Kälte in Niederungen, insbesondere in eingeschlossenen Thälern, weit intensiver ist, als auf den Höhen, und dort auf das Pflanzenleben zerstörend wirkt, statt daß hier die Gewächse verschont bleiben.

129) Handelt es sich um die schwierige Frage, auf welche Weise das Licht im Allgemeinen und die Sonnenstrahlen im Besonderen Wärme erzeugen, so kann diese nur den Gesetzen gemäß beantwortet werden, welche über das Wesen und das gegenseitige Verhalten des Lichtes und der Wärme aufgefunden worden sind, und die Aufgabe kann daher nur bei der Untersuchung der einen oder der anderen dieser Potenzen gründlich erörtert werden, weswegen ich dieselbe in die Wärmelehre verweise, hier mich aber damit begnüge, die hierüber herrschenden Ansichten der Physiker im Allgemeinen mitzutheilen.

Es giebt zwei Meinungen in Beziehung auf dieses dunkle Problem, welche zwar nicht selten als der Einigung fähig betrachtet werden, bei genauerer Prüfung aber als wesentlich verschieden erscheinen müssen. Nach der einen, die vom jüngeren HERSCHTEL¹ in Gemäßheit eigener Versuche aufgestellt wurde, sind Licht und Wärme wesentlich verschieden, stammen aber beide von der Sonne aus, durchlaufen die Räume mit gleicher Geschwindigkeit und theilen sich den Körpern auf solche Weise mit, daß das Licht verschwindet, die Wärme aber eine solche Verbindung eingeht, vermöge deren auch nach dem Aufhören der wirkenden Ursache wahrgenommen wird und dann ganz andern Gesetzen folgt, als der sie in Verbindung mit dem Lichte unterlag, indem sie namentlich von dunkeln und unpolirten Körpern aufgefangen und diesen wieder ausströmend die Luft nur langsam durchdringt, statt daß sie mit dem Lichte verbunden eine diesem gleiche Geschwindigkeit besaß. Nach einer andern, durch BRUNNEN aufgestellten Meinung sind Licht und Wärme nicht wesentlich verschieden, sondern bloß Modificationen einer und derselben

¹ G. VII. 137. X. 68. XII. 521. Wegen der weiteren Literatur s. Wärme; Ursprung derselben.

² Traité de Physique expér. et math. T. IV, p. 612.

ätherischen Flüssigkeit, die sich bei der bekannten erstaunlichen Geschwindigkeit als Licht, bei bedeutend verminderter als Wärme zeigt. Da es hier nicht am geeigneten Orte ist, auf eine nähere Prüfung der einen oder der anderen dieser Hypothesen einzugehen, so möge die Bemerkung genügen, daß beide ursprünglich auf die Emanationstheorie vom Lichte gegründet sind, ob und wie weit sie aber mit der jetzt allgemein angenommenen Undulationstheorie verträglich sind, ist noch von keinem Physiker gründlich untersucht worden, dennoch aber hat man sie beide ihrem Wesen nach insofern beibehalten, als man annimmt, die (sogenannten) Lichtstrahlen seyen von Wärmestrahlen begleitet und das Licht werde in den Körpern zu Wärme umgewandelt.

Bei der ausnehmend großen erwärmenden Kraft der Sonnenstrahlen müßte die täglich in so reichlichem Maße erzeugte Wärme bald alle denkbare Grenzen überschreiten, wenn nicht gleichzeitig eine fortwährende Verminderung derselben statt fände. Nach den Untersuchungen, welche vorzüglich WILLS und einige Gelehrte nach ihm über die Phänomene der Thaubildung angestellt haben, nimmt man allgemein eine *Abstrahlung* an, vermöge deren die Wärme von der Erde dem äußeren Himmelsraume wieder zuströmt, und zwar in dem Maße, daß durch beide Processe, die Wärmebildung und Abstrahlung, das Gleichgewicht der bestehenden Temperatur auf der Erdoberfläche als ein constantes fortdauernd erhalten wird. Die sehr nahe liegende Frage, was aus der in den Himmelsräumen sich ansammelnden Wärme weiter werde, wird in der Regel nicht beantwortet¹. BIOT deutet jedoch an, es dürfe wohl ein unbekannter Proceß existiren, vermöge dessen die Wärme des Himmelsraumes der Sonne wieder zuströme, um den früheren Kreislauf abermals zu beginnen; dagegen werden die Phänomene der sehr ungleichen Erkaltung verschiedener Körper und Gegenden allgemein von einem unendlich starken Strahlungsvermögen derselben abgeleitet. Die Hypothese² in dieser Einfachheit ist auf jeden Fall sehr leicht,

¹ Nach FOUCAULT und PONSON theilen Fixsterne und Planeten dem Himmelsraume stets Wärme mit.

² Ueber die Gründe, wodurch man dieselbe zu unterstützen sucht, namentlich die Versuche mit dem Aethrioskop, s. *Wärme*.

sobald man das Entweichen der Wärme aus einer Strahlung ableitet und die Stärke der letzteren dem Grade der Abkühlung proportional annimmt, ohne die Frage zu beantworten, welches Verhältniß zwischen der Wärme und der eigenthümlichen Beschaffenheit der mehr oder minder strahlenden Erdoberfläche obwaltet. Zu welchem Resultate aber die genauere Untersuchung über die Ursache und die Bedingungen des Verlustes der einmal vorhandenen Wärme der Erdoberfläche führen möge, so ist dennoch unwidersprechlich ausgemacht, daß die Erzeugung der Wärme durch die Sonnenstrahlen Hauptbedingung der Temperatur der verschiedenen Orte und daher auch ihrer Abnahme nach den Polen hin, so wie des Wechsels nach Tags- und Jahreszeiten sey. An diese, die ihrer Wichtigkeit wegen isolirt hingestellt zu werden verdient, lassen sich dann die übrigen nach der Größe ihres Einflusses anreihen.

a) Ungleiche Wärme des Bodens.

130) Im ersten Abschnitte sind die Gründe entwickelt worden, die zu der Annahme berechtigen, daß unser Erdball ursprünglich im feurig flüssigen Zustande war, dann allmählig auf seiner Oberfläche abgekühlt worden ist und sich jetzt in einem Zustande bleibenden Gleichgewichts zwischen der durch den Einfluß der Sonnenstrahlen abwechselnd wachsenden, durch anderweitige Bedingungen (hauptsächlich Strahlung) aber wieder abnehmenden Wärme befindet, deren gegenseitiges Verhalten die sogenannte mittlere Temperatur der Orte zur Folge hat. Waren diese überhaupt und einander entgegenwirkenden Ursachen sich überall gleich und bloß die Höhe der Sonne verschieden, so müßten die Temperaturen nach einem regelmäßigen Gesetze mit zunehmender Polhöhe abnehmen und unter gleichen Breiten- und ungleichen Längengraden mit unbedeutenden Abweichungen einander gleich seyn. Inzwischen sind die Unterschiede der Temperaturen des westlichen Europa von denen unter gleichen Breiten in Nordamerika und Nordasien so auffallend verschieden, daß die Gelehrten seit geraumer Zeit bemüht waren, die Ursachen hiervon aufzufinden. Alles, was sich hierüber bisher zur Erklärung dieser auffallenden Anomalie sagen ließ, indem die Temperaturen der südlichen

kugel mit denen des nördlichen Theiles von America und Asien sehr gut übereinstimmen, an der Westküste America aber und in einem noch weit höheren Grade an der Küste Europa's eine ungewöhnliche Wärme vorherrscht, wie von mir bereits oben¹ und noch gründlicher durch KÄMTZ² gebracht, woraus sich ergibt, daß der Golphstrom theils mittelbar, theils mittelbar durch seinen Einfluß auf die Witterungsverhältnisse der von ihm bespülten Küsten als eine vortheilhafte Ursache dieser Anomalie zu betrachten ist. Es blieb die auffallende Bodenwärme der äußersten Districte wegen von mir nicht unbemerkt, die kaum als eine Folge der Küste, bespülenden wärmeren Meeres gelten kann, und die Gelehrte³ haben daher überhaupt die aufgestellten Ursachen dieser Anomalie für ungenügend gehalten. Inzwischen habe ich jetzt den eigentlichen Grund dieses sonderbaren Phänomens aufgefunden zu haben, wie bereits oben §. 56 angedeutet worden ist, und diese neue Ansicht der Sache scheint wegen sehr nahe liegender Verbindung mit andern Erfahrungen von großer Wichtigkeit zu seyn.

[31) CORDIER⁴ hat im Allgemeinen geäußert, die bereits erwähnte und somit von ihrer ursprünglichen Hitze abgekühlte Rinde der Erde habe vielleicht nicht überall gleiche Dicke. Der Satz, welcher mit seiner Theorie über die Veränderungen, wodurch unser Erdball seinen jetzigen Zustand erlangte, im genauen Zusammenhange steht, bietet sich vorstellung leicht dar und fällt mit einem andern zusammen, wonach die äußere Rinde der Erde immerhin an einigen Stellen noch einen merkbaren Theil ihrer früheren Hitze behalten haben könnte, er bleibt jedoch ohne nähere Bestimmung stets in der Sphäre einer bloßen sinnreichen Hypothese. Meine Untersuchungen über die Temperatur des Meeres führten jedoch unerwartet zu einigen Resultaten, die für dieses Problem einen sichern Haltpunct geben und sich dann einige sehr nahe liegende höchst interessante Fragen knüpfen lassen.

S. Art. *Erde*. Bd. III. S. 1004.

Meteorologie. Th. II. S. 77.

Vergl. DOVE in Poggendorff Ann. XI. 581.

Bibliothèque univ. T. XXXVII. p. 105. Vergl. §. 3.

Beim Ueberblicke der Tabelle über die Temperaturen des Meeres¹ muß sogleich auffallen, daß im völligen Widerspruche mit der allgemeinen Regel, wonach die Wärme mit der Tiefe abnimmt, vom 60sten bis zum 80sten Breitengrade in einem Streifen, welcher etwa 5 bis 10 Grade östlich und westlich vom Greenwicher Meridiane liegt, die Temperatur in der Tiefe wächst und an einigen Stellen nicht bloß höher ist, als an allen übrigen bekannten Orten unter gleichen Breitengraden, aber größerer westlicher und östlicher Länge, sondern auch eine mit der Natur jener Orte durchaus unvereinbare Höhe erreicht. Zu größerer Bequemlichkeit setze ich einige dort angegebene vorzügliche Punkte her. Unter 61° N. B. 7° W. L. maßt SABINE² an der Oberfläche 9°,6 und in 470 Lachter Tiefe 8°,3; unter 66° N. B. und 5° östl. L. fand FRANKLIN in 260 Faden Tiefe 5°,2, nur 0°,9 weniger als an der Oberfläche. Höhere Breiten gaben noch auffallendere Resultate. So fand FRANKLIN unter 77° N. B. und 12° östl. L. in 700 Lachter Tiefe 6°,1, während die Oberfläche nur 0°,5 zeigte, und SCORESBY unter 78° N. B. 0° L. in 761 Lachter Tiefe 3°,3, obgleich die mit Eis bedeckte Oberfläche bis zum Gefrierpunkte des süßen Wassers erkaltet war. Daß aber FRANKLIN und BECHER unter 80° N. B. 11° östl. L. nun zwischen Eisschollen, welche die Temperatur der Oberfläche bis 0° und darunter herabbrachten, in 185, 217 und 140 Faden Tiefe 2°,5, 2°,8 und 2°,5, FISCHER aber an derselben Stelle oder unweit derselben in 60, 100 und 140 Faden Tiefe sogar 7°,8, 7°,9 und 8°,0 maßt, kann nicht anders als als höchstens Grade befremdend erscheinen. Bei einigen Messungen, namentlich von SCORESBY und FRANKLIN, zeigt sich augenfällig, daß die Wärme mit zunehmender Tiefe wächst, was der allgemeinen Regel ganz zuwider ist, nach welcher

1 S. Art. Meer Bd. VI. S. 1678.

2 Daß ROSS an derselben Stelle in 950 Faden Tiefe nur 5° erhielt, kann die Angabe nicht verdächtigen, vielmehr ist diese Temperatur in so beträchtlicher Tiefe unter jener Breite und bei 5° Wärme an der Oberfläche des Meeres gleichfalls sehr hoch. Es sind also für beide Messungen nur ganze Grade der Breite und Länge angegeben, die Erfahrung ergiebt aber, daß auch an anderen Orten, namentlich oberhalb Spitzbergen, die warmen und kalten Punkte nahe bei einander liegen.

Vasser des Meeres nach unten kälter wird, und blofs die untersuchten Stellen und einige zwischen den Antillen v. HONNER's¹ Erfahrungen machen, so viel mir bekannt, Ausnahme von diesem allgemeinen Gesetze. Ebenso leicht als die letztere Anomalie aus unter dem Meere befindlichen Kratern in jener an Vulkanen so reichen Gegend erklärt wird, ebenso schwierig ist es, für die ersteren einen guten Erklärungsgrund zu finden, wenn man nicht einem Tractus statt findende höhere Temperatur des Bodens annehmen wollte, wie bereits früher untersucht worden. Um die Thatsache selbst übersichtlicher darzustellen, habe ich auf der Polarcharte, welche die Isothermen der nördlichen Hemisphäre enthält, einige von denjenigen Punkten mit einem Sternchen bezeichnet, an denen eine auffallend hohe Temperatur in der Tiefe gefunden wurde. Sind gleich die bis jetzt erhaltenen Messungen zur gründlichen Entscheidung der Frage über die Temperatur des Meeresbodens an den genannten Stellen keineswegs völlig genügend, insofern nicht angegeben ist, ob und wo der Grund des Meeres erreicht wurde und nach welchem Gesetze die Temperatur mit der Tiefe zunahm, so geht doch aus der Vergleichung der erhaltenen Resultate mit denen, die unter östlicher und westlicher liegenden Meridianen bei gleichen Polhöhen erhalten wurden, unverkennbar hervor, dafs auf dieser Strecke unnatürliche Wärme des Meeres in der Tiefe vorherrscht. Diese Thatsache mit einer andern, ebenso auffallenden, in Verbindung gesetzt, dafs nämlich der Boden an vielen Stellen des nördlichen Polplands unter dem hohen Schnee niemals gefriert², während unter gleichen Breitengraden in Sibirien und Amerika der Schnee aufthaut, so kann man kaum umhin, hieraus einige wichtige Folgerungen abzuleiten und diese mit andern Thatsachen in Verbindung zu setzen, welche einzeln oder vereinigt die Abweichung der Temperaturen von demjenigen Grade, welcher durch die ungleiche Höhe der Sonne gegeben wird, bedingen und namentlich die so viel besprochene gröfsere Wärme der Länder an der Westküste Europa's im Ge-

S. Art. Meer. Bd. VI. S. 1682.

Ebendas. S. 1684 ff.

S. Art. Erde. Bd. IV. S. 999.

Bd.

M m

gensatze der ausnehmenden Kälte der südlichen Halbkugel, wie Nordamerica's und Sibiriens, zur Folge haben.

132) Darf in Gemäßheit der beigebrachten Thatsachen ab erwiesen gelten, daß die Strecke der Erdkruste, die im Meridiane von Greenwich von etwa 50° N. B. an bis über den 80sten Breitengrad hinaus liegt, bis zu geringerer Tiefe redirt und somit noch nicht auf gleiche Weise als die übrigen Theile den jedesmaligen Polhöhen gemäß abgekühlt ist und daß die stärkere Abkühlung nach beiden Seiten hin allmählich wächst, bis sie in einem Abstände von etwa 95 bis 120 Längengraden ihr Maximum erreicht, so muß die mittlere Temperatur auf dieser Strecke verhältnißmäßig am höchsten sein und mit der Entfernung hiervon abnehmen, bis sie an den angegebenen Grenzen ihr Minimum erreicht. Zunächst scheint es zwar am natürlichsten, daß nur ein einziges Minimum der Wärme 180° von dem angegebenen Maximum entfernt gefunden werde, die Erfahrung ergiebt aber gerade das Gegentheil, indem entweder gleichfalls wegen minderer Abkühlung des Bodens¹ oder aus andern Gründen in ungefähr 180° Abstand von der angegebenen Strecke gleichfalls ein wärmerer Tractus liegt. Zur besseren Uebersicht habe ich diejenige Punkte, wo die ausgezeichnete Wärme in der Tiefe gefunden wurde, durch eine punctirte Linie vereinigt. Wird dabei die angegebene Bodenwärme in Norwegen gleichfalls berücksichtigt, so erhält man zwei Zweige dieser thermischen Linie, die sich am nördlichen Ende Spitzbergens vereinigen, von wo die dann gegebene Linie in ihrer Fortsetzung entweder zum dem astronomischen Pole oder westlich neben demselben² la-

1 Eigentliche Messungen der Temperatur des Meeres in der Gegend sind mir nicht bekannt und dürften sich nur in schwer zugänglichen Werken finden, wenn sie überhaupt vorhanden sind, was sich bezweifeln läßt. Die in der Tabelle Bd. VI. S. 1678 angegebenen wenigen Messungen von LENZ und HORNER führen unverkennbar auf eine mit der Tiefe wachsende Abnahme der Temperatur, wie es der Regel gemäß ist, und reichen nur bis zum 53sten Breitengrade. Die zahlreichen Vulcane auf Kamtschatka und auf den Inselgruppen, welche rechts und links zerstreut liegen, wenn man von der Behmingsstraße aus die Richtung nach Süden verfolgt, deuten dagegen unverkennbar auf ein Emporkommen der inneren Erdwärme.

2 Diese westliche Richtung ist auf jeden Fall die wahrscheinlichste, denn FRANKLIN erhielt unter 81° N. B. und 10° östl. Länge

in Behringsstraße fortläuft. Verfolgt man diese Betrachtungen weiter, so bietet sich ungesucht die Folgerung dar, daß dieser wärmere Strich die zu beiden Seiten liegenden Kältepole trenne und die sie umgebenden isothermischen Linien beuge. Man kann demnachst kaum umhin, noch eine andere Folgerung hieran zu knüpfen, die so nahe liegt, daß man unwillkürlich darauf geführt wird. Die Vergleichung der isothermischen Linien auf dem beigegebenen Chärtchen mit den isothermen und isodynamischen Linien¹ zeigt sofort, daß die Kältepole mit den beiden magnetischen genau zusammenfallen, wie BREWSTER² und mehrere Andere bereits bemerkt haben. Wenn man aber berücksichtigt, daß im Innern der Erde, ihren Kern als glühend vorausgesetzt, gar kein Magnetismus vorhanden seyn kann, sofern dieser mit der Hitze unverträglich ist, so folgt hieraus mit einer gewissen Nothwendigkeit, daß derselbe in der Erdrinde seinen Sitz nehmen müsse, und es ist dann nicht mehr eine kühne, nach den neuesten thermomagnetischen Entdeckungen wohl kaum überhaupt noch eine Hypothese, ihn für Thermo-Elektro-Magnetismus zu halten³. Wäre endlich hierdurch entschieden, daß

in der Tiefe noch 1°,1 Wärme, PARAY aber unter 81°,5 N. B. und 400 L. Länge in 400 Lachter Tiefe — 1°,1 C. Ob man aber diese der geringsten Wärme als eine regelmäßig gekrümmte betrachten und hiernach ihre Richtung bestimmen dürfe, das ist eine andere sehr schwierige Frage.

¹ S. Charte IV. in Bd. VI.

² Edinburgh Journ. of Sc. New Ser. N. VIII. p. 315. Poggendorff Ann. XXI. 323. HANSTEEN machte zuerst auf die Aehnlichkeit Isothermen und Isoklinen aufmerksam. S. Untersuchungen u. s. w. II.

³ Vergl. *Magnetismus*. Bd. VI. S. 1081. Durch Zufall wurde ich erst 1829 darauf geführt, daß die durch FRESNEL zuerst wahrgenommenen, durch POUILLET, PFAFF und Andere gleichfalls beobachteten Drehungen eines an einem Coconfaden unter einer Campana aufgehängten Coulomb'schen Waagebalkens Folgen der durch Wärme hervorgerufenen, im Eise, im Thone und vermuthlich in allen Körpern, in Metallen, erregten Elektrizität sind. S. Poggendorff Ann. 117. LENZ hat sich später gegen diese Resultate erklärt, s. ebend. 24. XXXV. 72., und zwei Sätze aufgestellt, indem er zuerst die elektrischwerden des Glases durch Wärme überhaupt für unstatthaft erklärt, und daher zweitens die Bewegungen des Waagebalkens nur als der durch Wärme erzeugten Luftströmungen betrachtet. Der letztere Satz ist unterdeß durch BECQUEREL's Versuche widerlegt worden,

die magnetischen Pole in denjenigen Punkten unserer Erde liegen, wo die äussere Rinde unseres Planeten am stärksten abgekühlt ist, so hört die bis jetzt unerklärte Wanderung der magnetischen Pole auf, noch ferner ein unauf lösliches Räthsel zu seyn, und erscheint vielmehr als eine nothwendige Folge jener veränderlichen Abkühlung¹. Wir können diese Schlässe

s. dessen *Traité expérimental de l'Électricité et du Magnétisme*. Par. 1834. T. II. p. 70 fgg., rückwärtlich das zweite Satz: kann ich nur die bereits Gesagte, s. Poggendorff *Ann.* XXIX, 381, wiederholen. Was entfernt, behaupten zu wollen, dass die Bewegungen, welche Lenz in seinem Apparate wahrnahm, nicht von Luftströmungen herrührten, in ich zugleich völlig überzeugt, dass sie bei dem meinigen Folge von Elektricität des Glases und der geringeren des Eises und Thons waren, und dieses Resultat wird sich allezeit herausstellen, wenn der Apparat dem von mir deutlich beschriebenen genau nachgebildet ist. Abgerechnet, dass die Drehungen des Waagebalkens nach FRESNEL's, POUILLET's und meinen eigenen Versuchen in etwa 400 mal verdünnter Luft noch leichter erfolgen, als in atmosphärischer Luft, habe ich wiederholt das Holundermarkkugeln zusammen dem Waagebalken gegen die Wandung des Glases, wie dieses bei elektrischen Conductoren häufig geschieht, fliegen gesehen, wenn die Erwärmung etwas stärker war. Da dieses nur in Folge elektrischer Erregung geschehen kann, so ist damit die Erklärung des Phänomens entschieden, indem man mir nicht zutrauen wird, dass ich eine solche Thatsache dem Publicum aufzubürden beabsichtigen sollte. Der gläserne Apparat ist noch an seiner ursprünglichen Stelle vorhanden und zeigt fortwährend den Unterschied der äusseren Temperatur und der im Zimmer, sobald dieser bis etwa 8° R. steigt. Dabei hat sich eine folgende merkwürdige und mir unerklärliche Veränderung herangestellt. Die schöne und vorzüglich helle Halbkugel war im Sommer 1834 durch Austrocknen der Bodenscheibe in 3 grosse Stücke zersprungen. Da habe ich bloß mit aufgelöstem arabischem Gummi zusammengeklebt und so den Apparat wieder hergestellt. Seitdem ist er im Ganzen empfindlicher geworden, namentlich ist es unmöglich, den Balken um 180° durch Anhalten der warmen Hand herumdrehen, ausserdem wird jetzt, im Gegensatze der früheren Erscheinung, nicht das Holundermarkkugeln, sondern das mit Blattgold belegte Ende des Waagebalkens von der durch die Hand 15 bis 30 Secunden lang erwärmten Stelle angezogen, wenn der Abstand nicht über 100 bis 120 Grade beträgt; das genäherte Ende bleibt dann aber, wenn es dieser Stelle gerade gegenüber steht, so wie früher das Holundermarkkugeln ungeachtet fortdauernder Erwärmung, in vollkommener Ruhe und lässt sich von einer solchen durch stärkere Erwärmung einer andern nicht oder gar nicht entfernen.

1 Vor allen verdienen die zahlreichen Untersuchungen von Mac

ohne den Vorwurf allzugrosser Kühnheit noch weiter verfolgen und die aufgestellten Sätze mit den erwiesenen Hebungen niger Theile Skandinaviens und den Senkungen von Grönlands Küste in Verbindung setzen. Grönland hatte ehemals ein milderes Klima, eine grössere Wärme, namentlich des Bodens, als gegenwärtig, und der eine Magnetpol lag daher westlich weiter entfernt, nach grösserer Abkühlung des Bodens ist der magnetische Pol näher gerückt und Grönlands Küsten zeigen seit den letzten 100 Jahren, eine entschiedene Senkung¹, auf der skandinavischen Halbinsel dagegen fällt die grössere Bodenwärme mit den bekannten Hebungen zusammen, die auch der sinnreichen Hypothese des scharfsinnigen L. v. BUCHON innen heraus bewirkt werden², und der östliche Magnetpol mußte daher weiter nach Osten gerückt werden.

Die beiden letzteren Sätze sind allerdings hypothetisch, in Ganzen aber fallen eine solche Menge von ausgemachten Thatsachen zusammen und die angegebenen Folgerungen gehen ungezwungen unmittelbar daraus hervor, daß der Beifall des Allgemeinen kaum fehlen kann³. Uebersieht man zur Prüfung derselben namentlich die isothermischen und die isogeothermischen Linien, so drängt sich unwillkürlich die Idee einer grösseren Bodenwärme in der bezeichneten Gegend auf, wir müssen ihre Existenz einmal annehmen und die angegebene geringere Abkühlung des Bodens erscheint in Gemälsheit der beigebrachten triftigen Gründe als hauptsächlich Ursache

berücksichtigt zu werden, welcher den Zusammenhang der magnetischen und thermischen Verhältnisse unserer Erde nachgewiesen hat. Poggenhoff Ann. XXVIII. 49. XXXIV. 68.

1 Man will ebendasselbst im verflossenen Jahrhunderte eine Abnahme der Temperatur bemerkt haben. S. Voigt's Magazin. Th. IX. 470.

2 Vergl. Art. Meer. Bd. VI. S. 1604.

3 Es würde zu weit führen, wenn ich alle die vielfachen Folgerungen hier aus der Hypothese ableiten wollte, die ungezwungen daraus hervorgehn, deren innerer natürlicher Zusammenhang jedoch leicht auffällt. Unter andern erinnere ich nur an die oben Th. VII. S. 360. aufgestellte Erklärung der Nordlichter. Die beiden grossen Continente sind durch grosse Wasserstrecken, beide warm, die eine vorzugsweise, durchschnitten, welches auf die elektrische Erregung, die Magnetpole, den Ort der Nordlichter und die Declination der Magnetnadel den vorhandenen Einfluß nothwendig äussern muß.

derselben, jedoch giebt es auch noch andere mitwirkende, die demnächst untersucht werden sollen.

133) Man nimmt an, daß die Isothermen sich unter etwa 180° der Länge auf gleiche oder ähnliche Weise nördlich biegen, als dieses unter dem Meridiane von ungefähr 0° der Fall ist, und daß sie somit lemniscatenförmig in sich selbst zurücklaufende Curven bilden. Ob dieses wirklich der Fall sein kann wegen Mangels an genügenden Beobachtungen zwar nicht mit Gewissheit, wohl aber mit Wahrscheinlichkeit angenommen werden. Ausgemacht ist, daß in der Gegend auf beiden Seiten des Meridians von 180° an der asiatischen und amerikanischen Küste die Temperatur ungleich milder ist, als in der Mitte beider Welttheile. Ausser dem, was hierüber bereits angegeben worden ist, dienen noch folgende Thatsachen zum Beweise. KORTZBURG¹ fand an der Westküste America's unter etwa $55^\circ 36'$ N. B. die Temperatur milder, als an der Ostküste Asiens zu Kamtschatka unter gleicher Breite, und unter 57° N. B., bei Neuarchangel milder, als selbst in Europa unter gleicher Breite, und dennoch ist der Winter in Kamtschatka gelinder als in Sibirien unter gleichem Parallel. Zu Sitka unter $57^\circ 3'$ N. B. fand LÜTKE² die mittlere Temperatur $= 7^{\circ},25$, weit höher als im asiatischen und amerikanischen Continente, obgleich niedriger als z. B. zu Aberdeen unter $57^\circ 9'$ N. B., wo sie $8^{\circ},64$, und zu Bergen unter $59^\circ 24'$ N. B., wo sie $8^{\circ},18$ beträgt. Auch SCOULEN³ redet von dem großen Unterschiede der Temperaturen an der östlichen und westlichen Küste America's, indem unter andern die Bewohner von Quebeck gegen die größte Kälte zu kämpfen haben, während die Bewohner von Columbia unter ungefähr gleicher nördlicher Breite fast nackt gehn, und auch die bisher liegenden aleutischen Inseln haben wegen steter Feuchtigkeit zwar keine warmen Sommer, aber auch keine kalten Winter⁴. Ebendieses Resultat geht hervor aus einer Vergleichung von Fort Vancouver mit Montreal, jenes unter $45^\circ 36'$, dieses unter $45^\circ 31'$ N. B., wo die mittlere Temperatur d-

1 Neue Reise um die Welt. Weim. 1830. S. 19.

2 London and Edinburgh Phil. Mag. N. VI. p. 427.

3 Edinburgh Journal of Science N. XII. p. 351.

4 LARSDORF Reisen. Th. II. S. 55.

0,36, hier 7°,6 beträgt¹. Es könnte seyn, daß in der Strecke von etwa 180 Graden der Länge die Erdkruste gleichfalls nicht so vollständig abgekühlt wäre, als die große Wärme unter 0° uns schließen läßt, bestimmte Thatsachen sind hier jedoch nicht bekannt, auch ist nicht nöthig, zu dieser Hypothese unsere Zuflucht zu nehmen, denn die Wärme, wie der Unterschied der Temperaturen namentlich zu Lissabon und Aberdeen zeigt, unter 180° der Länge bei weitem geringer als unter 0° und die ungewöhnliche Wärme der letzten Gegend erstreckt sich einestheils bei weitem nicht so hoch hinauf, indem MALASPINA² unter 60° N. B. das Wasser im Hafen Detsengasio im Juni noch mit Eis bedeckt fand und KOTZEBUE³ in der Eschscholtzbai unter 66° N. B. im August wegen großer Eismassen nicht weiter vordringen konnte, andertheils läßt sich die höhere Wärme jener Gegenden nicht aus andern Ursachen erklären, die außer der angegebenen die Temperatur und hauptsächlich die mittlere bedingen. Hierin gehören vorzüglich die

b) Strömungen des Meeres.

134) Der Einfluß des Golfstromes ist bereits in dieser Beziehung gewürdigt worden, außerdem aber findet eine allgemeine Strömung des Meeres in der Art statt, daß die wärmeren Wassermassen aus niederen Breiten neben den britischen Küsten vorbei über Spitzbergen hinaus strömen. WHARWELL⁴ hat diesen Gegenstand genauer untersucht und nachgewiesen, daß es eine solche Strömung, die er *Wellenströmung* nennt und die Folge der Wellenbewegung betrachtet, selbst unter dem Nordpol hin sich bis zur Behringsstraße erstreckt. Sie muß der Natur der Sache gemäß hauptsächlich eine oberflächliche seyn, da das wärmere Wasser, als specifisch leichter, sich nach der Oberfläche hinzieht; wenn aber das Wasser in der Gegend der nordatländischen Inseln und hauptsächlich neben Spitzbergen außerdem noch von unten herauf erwärmt wird und die ganze

¹ Comptes Rendus 1885. p. 267. Daraus in Poggendorff Ann. XLI.

² V. HUMBOLDT Neuspanien. Th. II. S. 277.

³ Dessen Reise. Th. II. S. 143.

⁴ Philos. Trans. 1833. P. I. p. 189.

Wassermasse sich in der angegebenen Richtung bewegt, so muß hierdurch nothwendig eine Milderung der Temperatur bis zur Behringsstraße bedingt werden. Ein Theil dieses wärmeren Wassers gelangt ohne Zweifel durch eine Bewegung nach Osten auch an die Westküste von Nowaja Semlja und ist dann eine von den Ursachen, welche die mildere Temperatur dieser Küste im Gegensatze der östlichen erzeugen, so daß die größere Anhäufung des Eises, von welcher BARR¹ diesen Unterschied ableitet, vielmehr als eine Folge der eben genannten Ursache zu betrachten wäre. Auf die nämliche Ursache läßt sich dann auch die Erscheinung zurückführen, daß das Meer in einiger Entfernung von den Nordküsten Sibiriens unter 75° N. B. in der Gegend von Kotelnoy, den Mündungen der Lena und des Kolyma gegenüber, später und weniger gefriert als an diesen selbst². Das in der angegebenen Richtung strömende Wasser kann aber seine Wärme nicht länger beibehalten, als bis es zur Behringsstraße gelangt, und vermag daher zur Erwärmung der Küsten unter niedrigeren Breiten wenig oder nichts mehr beizutragen, da es auf der langen Strecke seine höhere Temperatur ganz oder mindestens zum bei weitem größten Theile abgegeben haben muß, die mildere Temperatur der nördlicher liegenden Westküste von America wird aber durch eine andere Strömung bedingt, welche die wärmeren Wassermassen aus niederen Breiten in diese Gegenden führt, denn KORZEBUEV³ bemerkt ausdrücklich, daß er an denjenigen Stellen, die ihm dort eine so auffallend milde Temperatur zeigten, einen dicht an der Küste hinlaufenden nördlichen Strom wahrgenommen habe. Umgekehrt giebt es auch Kälte bringende Strömungen, unter denen diejenige, welche das tief erkaltete Wasser und ungeheure Eismassen aus dem Polarmeere der Ostküste Nordamerica's zuführt, am bekanntesten ist, mehr als diejenige, welche aus der Behringsstraße herabfließend die Temperatur der östlichen Küste Nordasiens unter diejenige der gegenüber liegenden Westküste Nordamerica's herabdrückt.

1 Bulletin de la Soc. des Sc. de Petersb. T. II. N. 15.

2 V. WRANGEL physikal. Beobacht. herausgegeben von PALLAS S. 11.

3 A. a. O.

c) Luftströmungen und Winde.

135) Bei weitem die allgemeinste und wirksamste Ursache, wodurch die Temperaturverhältnisse bedingt werden, ist in den Luftströmungen zu suchen, und ich möchte dreist behaupten, daß die Wichtigkeit dieser Ursache von den Meteorologen bei weitem nicht nach ihrer ganzen Bedeutsamkeit gewürdigt worden sey, denn sie erscheint mir als die einzige, woraus die räthselhaften Ungleichheiten der Temperaturen nicht sowohl verschiedener Orte, als vielmehr verschiedener Zeiten und Jahre an denselben Orten erklärbar werden. Die oben § 128 erwähnte Erscheinung der Nachtfröste, welche bei ruhiger Luft die Pflanzen, hauptsächlich in den Niederungen, zerstören, möchte ich aus einem Herabsinken kälterer Luftmassen erklären¹, noch mehr aber die ungleich heißen Sommer und kalten Winter aus dem Einflusse südlicher oder nördlicher Luftströmungen. Die gemeinsten allbekannten Erfahrungen geben hierüber eine genügende Menge von Thatsachen an die Hand. Wie wollen wir den so außerordentlichen Unterschied der heißen und kühlen Sommer, der milden und strengen Winter erklären? Eine ungleiche Erwärmung durch die Sonnenstrahlen ist ganz unzulässig, denn sonst müßten die heissesten Sommer bei scharfer trockner Luft die heißesten, die kühnsten, von trocknen und feuchten Nebeln oder Wolken begünstigten, dagegen die kältesten seyn. Noch ungleich auffallender stellt sich jedoch der Widerspruch bei der Winterkälte heraus, die allezeit bei heiterem Himmel am stärksten, bei bewölktem und feuchtem dagegen am gelindesten ist. Meistens findet man die Kälte im Frühjahre, welche die sogenannten Nachtfröste herbeiführt, aus einer stärkeren Strahlung ab, die bei heiterem Himmel grösser als bei bedecktem seyn soll, allein nicht zu gedenken, daß diese Strahlung allezeit noch als zu kühn, rücksichtlich der eigentlich dabei wirksamen Ursache noch keineswegs genau bestimmte Hypothese besteht, wenn man, ohne der wissenschaftlichen Forschung Gewalt an-

¹ Bekanntlich findet man die Ursache hiervon in einer stärkeren Strahlung; aber warum sollen Niederungen und Thäler stärker strahlen? Das Gegentheil, eine geringere Strahlung, müßte statt finden, die von ihnen ausgehenden Radian nicht die ganze innere Halbkugel des Himmels treffen.

zuthun, die ungleiche Sommerhitze ebenso wenig, als insbesondere die ungleiche Strenge der Winter aus derselben ableiten. In heißen Sommern haben wir oft Wochen lang bei Tage und bei Nacht heiteren Himmel, ohne daß Abkühlung erfolgt, die nicht selten gerade dann eintritt, wenn am Abend Wolken entstehen und dem gemeinen Sprachgebrauche nach die Hitze sich durch Wetterleuchten abkühlt. Noch auffallender ist dieses im Winter. Aus langer Erfahrung erinnere ich mich vieler Winter, in denen es oft anhaltend bei Tage und bei Nacht heiter war, dennoch aber gehörten sie zu den gelinden; in anderen fiel bei trübem Himmel eine Menge Schnee herab, bedeutende Strahlung, die der Theorie nach von der weißen Schneefläche noch geringer seyn mußte, konnte nicht stattfinden, aber dennoch trat sofort eine empfindliche Kälte ein. Noch im December 1837 hatten wir einige Tage anhaltend heiteres Wetter bei sehr milder Temperatur, obgleich vorher schon Frost statt gefunden hatte und daher der Boden bereits abgekühlt seyn mußte, im Januar 1838 aber trat nach vorausgegangener Trübung und etwas Schnee eine anhaltend strenge Kälte ein. Unmöglich kann die ohnehin als *qualitas occulta* existirende Strahlung wie ein *deus ex machina* in Anspruch genommen werden, um diese abnormen Erscheinungen zu enträthseln.

Um vieles leichter und consequenter werden dieselben Luftströmungen erklärt, wenn wir annehmen, daß kalte Massen aus der Polarzone oder von östlichen Gegenden kommend und auf ausgedehnte Strecken herabsinkend Kälte bringen, statt daß wärmere aus südlichen und westlichen Regionen Wärme herbeiführen. Diese ungleich wahrscheinlicher Hypothese wird leicht durch eine Menge Argumente unterstützt. Zuerst erklärt sich hieraus leicht der nicht selten plötzliche Uebergang von Wärme zur Kälte und umgekehrt, so wie das längere Anhalten der einmal eingetretenen Veränderung, die als eine nothwendige Folge des Beharrungszustandes bei so bedeutend großen bewegten Massen zu betrachten ist. Hiermit möchte ich in Verbindung bringen, daß der allgemeine Charakter der Witterung sich hauptsächlich dann entscheidet, wenn in den Solstitien und Nachgleichen der Vor- und Rückgang der Sonne das Aufsteigen der Luftmassen in der äquatorischen Zone erzeugt und dadurch die Strömungen der

angrenzenden, nach der einen sowohl als nach der entgegengesetzten Richtung, in verschiedenen Schichten übereinander bedingt, wobei es von unbekannten, wahrscheinlich mit den tropischen Regen zusammenhängenden Ursachen abhängt, ob die von Süden her nach den Polen sich hinwälzenden Massen oder die ihnen entgegengesetzten in der Art die Oberhand erhalten, daß sie sich in der Nähe der Erdoberfläche im Ganzen erhalten, wenn gleich einzelne Störungen die Richtungen mannigfaltig abändern. Auf gleiche Weise läßt sich auch die im Allgemeinen bewährte Regel hier anknüpfen, daß meistens die Witterungsdisposition in zwei auf einander folgenden Jahren sich ähnlich wiederholt und nicht selten im zweiten noch entschiedener hervortritt. Zum Beweise will ich nur an die warmen Sommer 1806 und 1807, dann 1810 und 1811, wiederum 1818 und 1819 und endlich 1833 und 1834 erinnern. Insbesondere aber beziehe ich mich hierbei gern auf einen gleichsam prophetischen Ausspruch von Kämtz¹, welcher sagt, daß die Ursachen der allgemeinen Witterungsdispositionen vielleicht noch lange Zeit unentdeckt bleiben werden, wir aber seit geraumer Zeit durch vorzüglich warme Sommer und gelinde Winter verwöhnt worden sind, was wohl mit der Seltenheit der Nordlichter zusammenhängen möge, nach deren öfterem Erscheinen vielleicht eine andere Gestaltung eintreten dürfte. Ich möchte diesen Satz erklärend sagen: sie haben wirklich angefangen, sich häufiger zu zeigen; dieses deutet an, daß Strömungen der trockenen und kalten Polarluft nach niederen Breiten hin statt gefunden haben, in welcher eindringende wärmere Massen diese der Polarzone zunächst zugehörigen elektrischen Erscheinungen in den höhern Regionen erzeugen, und damit hat der Eintritt geringerer Sommerwärme und strengerer Winterkälte begonnen. Endlich aber folgt aus der Hypothese im Ganzen, daß in der äquatorischen und der Polarzone der Wechsel kalter und warmer Jahre nicht so stark seyn kann, als in der zwischen beiden liegenden gemäßigten, die dem Einflusse der kalten und warmen Luftströmungen am stärksten ausgesetzt zu seyn muß.

¹ In seiner Meteorologie. Die Stelle kann ich nicht sogleich finden.

136) Es giebt ferner eine Menge von Erscheinungen, die den Einfluß der Windrichtung auf die Temperatur unzweideutig darthun. Dahin gehört die für Deutschland und wohl das ganze westliche Europa allgemein gültige Erfahrung, daß größtentheils mit Südwestwinden die Regenperioden beginnen, dann aber beim Uebergange der Windrichtung nach Norden Kälte mit nachfolgendem heiterem Wetter eintritt. Ueberhaupt ist der Satz, daß südliche Winde Wärme, nördliche dagegen Kälte bringen, so allgemein bekannt, daß er keines Beweises bedarf. Im westlichen Europa ist man hiermit sehr vertraut, jedoch darf diese Regel nicht auf alle Theile der Erde angewandt werden, weil der Einfluß der Winde auf die Wärmung im Allgemeinen und die Temperatur der Orte im Besondern von der Beschaffenheit derjenigen Gegenden abhängt, aus denen die Luftmassen herauströmen. Dieses ist an sich leicht begreiflich und es kommt bei der vorliegenden Untersuchung nur darauf an, nachzuweisen, welchen bedeutenden Einfluß die Winde je nach ihren durch Oertlichkeiten bedingten Beschaffenheit auf die Temperatur haben, und diese Aufgabe ist nicht schwierig. Daß für Deutschland die nördlichen Luftströmungen Kälte bringen, geht aus der Natur der Sache hervor, und ebenso nothwendig folgt, daß die östlichen und noch mehr die nordöstlichen trockne Kälte herbeiführen müssen, denn sie kommen aus denjenigen Gegenden, wosach den Erörterungen (oben a) eine größere Kälte herrscht, als im westlichen Europa, hauptsächlich im Winter, außerdem sind sie schon wegen ihrer niedrigen Temperatur trocken und obendrein noch dadurch, daß sie auf der langen Länderstrecke ihren Wassergehalt bereits abgegeben haben; kein Wunder also, daß sie den milderen Gegenden theils unmittelbar, theils in Folge der Dampfbildung Kälte und zwar trockne bringen, wodurch die Haut spröde wird und aufspringt¹. Selbst Luftströmungen, die von benachbarten hohen Bergen herabströmen, drücken die mittlere Temperatur der Orte bedeutend herab, und daher ist wegen der Nähe der Alpen die zu Marseille nur 14°,4, statt daß sie zu Montpellier unter etwas höherer Breite 15°,2 beträgt². Auch Scot-

1 Ueber eigenthümliche kalte Winde in Indien s. Wind.

2 Der Unterschied wäre noch größer, wenn wir nach v. Her-

1 leitet die größere Wärme zu Columbia von nordwestlichen Winden ab, die eine feuchte und warme Luft von dem Meere herbeiführen, statt daß ebendiese zu Quebeck eine bedeutende Kälte erzeugen, weil sie von den besetzten Küsten des nördlichsten Theiles von America herkommen. Welchen bedeutenden Einfluß überhaupt die Winde auf die Temperatur der meisten nordamerikanischen Städte äußern, ist bereits oben² erwähnt worden.

Bei dem oben §. 111 angegebenen ungewöhnlichen Wechsel der täglichen und jährlichen Temperatur in Mittelafrica wurde zugleich bemerkt, daß gewisse Winde stets Wärme, andere dagegen Kälte herbeiführen, und ebendieses findet im Mittelmeere statt, wo noch obendrein die aus der Wüste kommenden Südwinde im Winter kälter sind, als die über das mittelländische Meer hinstreichenden Nordwinde³. In Persien, namentlich zu Teheran, sind die vom Caucasus kommenden Winde wegen ihrer Kälte bekannt und nach MALCOLM⁴ zeigte erst im Juni das Thermometer daselbst Mittags bei Südwinde noch 33° C., Abends nach eingetretenem Nordwinde dagegen 10°. Ganz so grelle Gegensätze, als diese angegebenen, zeigen sich im westlichen Europa, wahrscheinlich in diesem ganzen Welttheile nicht, weil sein Flächeninhalt kleiner, mithin das Meer den einzelnen Orten näher ist, als bei den drei übrigen, zugleich auch die ausgedehnten Hochebenen und riesenhaften Gebirgsketten ihm fehlen, die sich in jenen finden; welche Ursachen aber bewirken mögen, daß auch an den Küsten von Neuholland, offenbar in Folge wechselnder Luftströmungen, so auffallend starke Unterschiede der Temperaturen statt finden und namentlich die von den blauen Bergen her wehenden Winde so unerträgliche Hitze bringen, dieses kann erst künftig bei genauerer Kenntniß jenes Welttheils entschieden werden. In Europa ist vorzüglich Ungarn einem starken und mitunter schnellen Wechsel der Temperaturen ausgesetzt, welcher

1 oder die mittlere Temperatur zu Marseille = 12°,27 annähmen. S. oben d. Tabelle.

1 Edinburgh Journ. of Science. N. XII. p. 851.

2 S. Art. Klima.

3 Nach ABD-ALLATIF in Relat. de l'Égypte. Ed. SACY. Bei LAMTZ Th. II. S. 44.

4 History of Persia. T. II. p. 509. Ebend.

durch die Winde bedingt wird, jenachdem diese über die südlichen Ebenen herzuströmen oder von Norden her, in welchem letzteren Falle sie, an sich schon kalt und trocken, auf den Karpathen noch einen Theil ihrer Wärme verlieren.

137) Aus den angegebenen Gründen sind wir auf gewisse Weise gezwungen, die Wechsel der Temperaturen von den Luftströmungen abzuleiten, da sich kein anderer Grund zu ihrer Erklärung auffinden läßt. Dennoch ist es ausnehmend schwer, diesen Einfluß aus den beobachteten Windrichtungen nachzuweisen, und die Erfahrung führt hierbei nicht selten zu ganz widersprechenden Resultaten; indem fast allezeit die einmal eingetretene ungewöhnliche Hitze sowohl, als auch Kälte bei allen Windrichtungen fortdauert, ja selbst nicht bloß die Windfahnen geben dieses an, wonach man auf partielle untere Strömungen schließen könnte, sondern das Barometer zeigt auch in der Regel allezeit einmal oder sogar wiederholt während solcher Perioden durch seinen hohen oder tiefen Stand, daß bei großer Hitze nördliche und bei intensiver Kälte südliche Luftströmungen vorhanden seyn können. U. zu einem gewissen Grade läßt sich diese Täuschung leicht beseitigen. Zuerst können die fraglichen Luftströme in höheren Regionen, als wohin die Windfahnen und selbst auch die niederen sichtbaren Wolken reichen, statt finden und sich an irgend einer Stelle niedersinken, von wo sie dann in jeder verschiedenen Richtung sich bewegen, zweitens aber vermuthet sich von selbst, daß sowohl die warmen als auch die kalten Luftmassen, durch welche bei ihrer ursprünglichen Bewegung die Temperatur gewisser Strecken bedingt wurde, später bei entgegengesetzter Strömung, zuvor zurückgekehrt seyn müssen, ehe sich die durch sie erzeugten Temperaturen ändern. An diesem Umstande bemerkt es, wohl vorzüglich, daß in kalten Wintern nach anhaltendem Froste die Kälte bei tiefem Barometerstande noch eine geraume Zeit fortdauert und erst dann plötzlich milde Witterung eintritt.

138) Aus diesen Gründen ist es schwer, aus beobachteten gleichzeitigen Windrichtungen und Thermometerständen das Verhältniß beider zu einander auf eine solche Weise auszumitteln, daß daraus der Zusammenhang nördlicher Winde mit niedriger und südlicher mit hoher Temperatur hervorgeht. nicht zu gedenken, daß wir nur von wenigen Orten etwa

vollständigere Beobachtungen der Windrichtungen besitzen, die auf einen hinlänglichen Grad der Genauigkeit Ansprüche machen können. Ausserdem aber macht KÄMTZ¹ noch auf die hierbei sehr wesentlichen Bedingungen aufmerksam. Zuerst lässt sich leicht treffen, dass bei gleichzeitig beobachteten Barometerständen und Windrichtungen die letzteren, die nach den Anzeigen der Windfahnen oft für kurze Zeiten wechseln, in dem eigentlichen völlig entgegengesetztes Resultat geben. Dem Uebelstande kann nur durch Vereinigung einer grösseren Zahl von Beobachtungen begegnet werden. Zweitens aber üben die Jahreszeiten einen bedeutenden Einfluss auf die Wirkungen der herrschenden Winde, indem namentlich die feuchte Sommer eine Milderung der Hitze, im Winter dagegen der Kälte herbeiführen. Dass dieses speciell im westlichen Europa von grossem Einfluss sey, wo die feuchten Westwinde zwischen den warmen südlichen und kalten nördlichen der Mitte liegen, wird aus den folgenden Untersuchungen deutlich hervorgehn.

139) DOVE hat zuerst in einer gelehrten Abhandlung² gezeigt, auf welche Weise mit Entfernung der einzelnen Anomalien das Verhältniss der Windrichtungen zu den Thermometerständen ausgemittelt werden könne, KÄMTZ hat im Westlichen dasselbe Verfahren angewandt und durch Vereinigung mehrerer Orte die sogenannte *thermometrische Windrose* Europa aufzufinden sich bemüht. Die durch Letztern gegebenen Resultate, um einen schätzbaren Beitrag aus Karlsr. Beobachtungen vermehrt, theile ich hier dem wesentlichsten Inhalte nach um so mehr mit, je wichtiger es ist, dass man an andern geeigneten Orten Beobachtungen der Windrichtungen gleichzeitig mit den Thermometerständen angestellt auf gleiche Weise zu einem Endresultate vereinigt werden. Thermometerstände und Windrichtungen mehrmals am Tage gleichzeitig aufgezeichnet worden, so stellt man nach dem von KÄMTZ³ angewandten Verfahren von den gleichzeitig einmal oder mehrmal täglich angestellten Beobachtungen der Temperatur und Windrichtung die einem jeden Winde zu der näm-

Meteorologie. Th. II. S. 25.

Poggendorff Ann. XI. 567.

Meteorologie. Th. II. S. 25.

lichen Stunde in allen Monatstagen und, wenn mehrjährige Beobachtungen vorhanden sind, die den nämlichen Tagen und Stunden zugehörigen, auf solche Weise zusammen, daß man die mit den verschiedenen (acht, sechzehn oder zweinadrig) Windrichtungen zusammenfallenden mittleren Temperaturen erhält¹, und findet auf diese Weise die monatliche thermometrische Windrose. Sind mehrfache tägliche Beobachtungen vorhanden, deren ohnehin täglich zwei oder drei oder wohl noch mehr angestellt werden, so sucht man auf die angegebene Weise die den einzelnen Stunden zugehörigen mittleren Resultate und vereinigt diese zu einem gemeinschaftlichen monatlichen Mittel, um daraus die monatliche thermometrische Windrose zu finden, und diese monatlichen Mittel können dann wieder zur Auffindung vierteljährlicher oder ganzjähriger thermometrischer Windrosen benutzt werden. Kämtz bezeichnet die Art seines Verfahrens noch genauer und zwar für drei Beobachtungen täglich, wovon man leicht die Regeln für nur eine, zwei oder mehrere tägliche Beobachtungen extrahiren kann. Sind die Beobachtungen um 7^h Morgens, 2 und 9^h Nachmittags angestellt worden, so wird zuerst der monatliche mittlere Thermometerstand für diese Stunde gesucht. Dieser sey 10°,2, 14°,3 und 12°,4, also deren Mittel = 12°,3. Dann addirt man zu jeder Beobachtung den Unterschied des monatlichen mittleren und der diesen Stunden zugehörigen mittleren Temperaturen, also im vorliegenden Falle:

$$\begin{array}{llll} \text{für } 7^h & & 12^\circ,3 - 10^\circ,2 = & 2^\circ,1 \\ - 2^h & & 12^\circ,3 - 14^\circ,3 = & -2^\circ,0 \\ - 9^h & & 12^\circ,3 - 12^\circ,4 = & -0^\circ,1 \end{array}$$

addirt dann die so corrigirten, den einzelnen Windrichtungen zugehörigen Thermometerstände zusammen, dividirt die Summe durch die Anzahl der Beobachtungen und erhält dann das jedem einzelnen Winde zugehörigen mittlere monatliche Tem-

1 Dova benutzte die zu Paris gemachten mittägigen Beobachtungen des Windes und sah das Mittel aus dem Maximum und Minimum der Wärme als die ihm zugehörige Temperatur an. Sind mehrjährige Beobachtungen vorhanden, so werden einzelne Anomalien (wenn z. B. nach einer Bemerkung von Kämtz ein gewisser Wind einem Monate nur einmal vorkommt und dann das Thermometer häufig einen ungewöhnlichen Stand hat) ausgeglichen.

peraturen. Dafs diese dann wieder vereinigt werden können, um die jährliche Windrose zu erhalten, versteht sich von selbst. Zur Ausgleichung der Anomalieen und zur Auffindung der genaueren Curve bedient man sich der Polar-Coordinaten, von Nord durch Ost nach Süd bis zum Anfangspunkte zurückgehend, nach derjenigen Formel, welche bereits mehrmals¹ gegeben worden ist. Kämtz erhält auf diese Weise von mehreren Orten in Europa die thermometrischen Windrosen.

London².

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
Winter ..	1°,13	1°,54	2°,77	3°,89	6°,18	6°,02	4°,70	2°,38
Frühling .	8,21	8,45	9,13	10,86	12,14	11,78	10,49	9,47
Sommer .	17,57	18,15	19,14	19,16	18,12	17,92	17,02	17,06
Herbst . .	9,14	10,53	11,03	11,97	11,32	11,77	10,42	9,86
Jahr . . .	9,01	9,66	10,52	11,47	11,69	11,87	10,66	9,69

Es fällt sogleich in die Augen, dafs die Resultate nach den Monaten verschieden sind; sucht man aber mit Anwendung

¹ 8. Art. *Meteorologie*. Bd. VI. S. 1960. Es wird genügen, hier zu bemerken, dafs man zur Auffindung der einem gewissen Winde zugehörigen Temperatur bei 8 Winden diese von N. anfangend nach NO., O. u. s. w. bis NW. gerechnet mit den Zahlen 0, 1, 2, 3, 4, 5, 6, 7 bezeichnet. Heifst dann T_w die einem so bezeichneten Winde zugehörige Temperatur, T aber seine aus den Beobachtungen gefundene mittlere, so ist

$$T_w = T + u \cdot \sin.(w 45^\circ + v) + u' \sin.(w 90^\circ + v')$$

Wenn diesen Ausdruck findet man die für u , v , u' und v' gehörigen Werthe, wenn man die den Winden zugehörigen beobachteten Temperaturen in folgende Formeln aufnimmt, in denen 0, 1, 2 7 diejenigen Temperaturen sind, die den durch diese Zahlen bezeichneten Winden zugehören. Es ist dann

$$u \sin.v = \frac{1}{4} [0 - 4 + (1 - 3 - 5 + 7) \sin.45^\circ]$$

$$u \cos.v = \frac{1}{4} [2 - 6 + (1 + 3 - 5 - 7) \cos.45^\circ]$$

$$u' \sin.v' = \frac{1}{4} (0 - 2 + 4 - 6)$$

$$u \cos.v' = \frac{1}{4} (1 - 3 + 5 - 7).$$

Welche Weise für 16 Winde gerechnet wurde, ergibt sich hier von selbst, wenn man die a. a. O. zur Auffindung der barometrischen Windrose angegebene Formel hiernach abändert.

² Aus 9jähr. Beobachtungen von 1776 bis 1781 und 1787 bis 1792 in den Phil. Trans. Die Beobachtungsseiten waren 8^h Morgens und 2^h Nachmittags. Hiernach sind alle Thermometerstände zu hoch, jedoch bei der Aufsuchung der Verhältnisse nichts schadet.

. Bd. N n

des angegebenen analytischen Ausdruckes diejenigen Winde, bei denen der höchste und tiefste Barometerstand statt findet, so erhält man

	Minimum		Maximum		Unterschied
Winter .	N. 11°	O. 1°,19	S. 30°	W. 6°,38	5°,19
Frühling .	N. 82°	O. 8,22	S. 14°	W. 15,15	3,93
Sommer .	N. 54°	W. 17,05	S. 71°	O. 19,15	2,10
Herbst . .	N. 5°	W. 9,34	S. 24°	O. 11,67	2,33
Jahr . . .	N.	9,08	S. 12°	W. 11,87	2,79

Die nördlichen Winde sind also die kalten, die südlichen die warmen, jedoch liegt der kälteste Wind im Winter und Frühling etwas östlich, im Sommer und Herbst westlich; für den wärmsten findet das Gegentheil statt.

Paris¹.

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
Winter . .	2°,90	1°,00	1°,99	4°,58	6°,63	7°,93	7°,03	4°,83
Frühling .	10,98	11,96	14,04	16,52	16,24	14,57	13,49	11,72
Sommer .	21,79	22,49	24,60	26,29	23,60	21,31	21,05	20,60
Herbst . .	11,85	11,45	12,90	15,25	15,55	15,66	13,49	12,39
Jahr . . .	12,02	11,76	13,50	15,25	15,43	14,92	13,64	12,39

Hieraus folgt auf die angegebene Weise:

	Minimum		Maximum		Unterschied
Winter . .	N. 53°	O. 1°,17	S. 54°	W. 7°,74	6°,57
Frühling .	N. 7°	O. 10,97	S. 25°	O. 16,57	5,60
Sommer .	W.	20,68	S. 53°	O. 25,90	5,22
Herbst . .	N. 28°	O. 11,49	S. 2°	W. 15,99	4,50
Jahr . . .	N. 18°	O. 11,69	S. 17°	O. 15,70	4,01

Hamburg².

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
Winter .	-1°,37	-3°,12	-3°,25	-2°,00	1°,37	2°,12	2°,25	0°,31
Frühling .	7,88	7,75	8,75	10,37	9,62	9,62	8,50	7,61
Sommer .	17,62	18,25	19,38	20,37	19,00	18,25	16,50	16,31
Herbst .	7,75	7,75	8,75	9,12	10,13	10,62	9,88	9,11
Jahr . . .	8,00	7,62	8,38	9,50	10,00	10,13	9,25	8,51

¹ Nach 11jährigen Mittagsbeobachtungen auf der Sternwarte. von 1816 bis 1826.

² Aus 15jähr. Beob. in Buxs Hamburgs Klima und Witterung.

Berechnung giebt hiernach:

	Minimum			Maximum			Unterschied
nter .	N. 65°	O.	-3°,77	S. 46°	W.	2°,98	6°,75
hling .	N. 4°	O.	7,57	S. 18°	O.	10,16	2,59
ummer .	N. 64°	W.	16,41	S. 41°	O.	20,04	3,63
rbst . .	N. 23°	W.	7,70	S. 50°	W.	10,52	2,82
r . . .	N. 30°	O.	7,70	S. 16°	W.	10,20	2,50

Karlsruhe¹.

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
nter . .	-1°,21	-2°,44	-1°,51	1°,46	3°,98	4°,27	2°,93	1°,03
hling .	9,17	9,26	11,50	13,94	13,65	11,72	10,78	10,44
ummer .	18,34	18,89	20,52	20,90	19,58	18,49	19,02	18,96
rbst . .	9,38	8,62	9,66	11,12	11,52	11,36	11,39	10,85
r . . .	9,93	7,87	9,06	11,88	12,51	11,49	11,61	11,86

hieraus gesuchten Minima und Maxima sind folgende:

	Minimum			Maximum			Unterschied
nter . .	N. 52°	O.	-2°,40	S. 28°	W.	4°,43	6°,83
hling .	N. 28°	O.	9,04	S. 28°	O.	14,19	5,15
ummer .	N. 9°	O.	18,29	S. 60°	O.	21,02	2,73
rbst . .	N. 41°	O.	8,62	S. 7°	O.	11,43	2,81
r . . .	N. 53°	O.	7,80	S. 14°	O.	12,62	4,82

Ofen².

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
nter .	-2°,71	-1°,43	-0°,53	-0°,99	0°,80	1°,32	0°,03	-0°,29
hling .	8,70	10,14	9,91	11,91	12,42	12,20	9,96	9,36
ummer .	20,26	21,28	28,10	23,75	23,04	22,87	20,64	19,82
rbst . .	9,15	9,55	10,10	10,64	12,44	12,62	10,40	9,55
r . . .	8,83	9,85	10,51	11,22	12,30	11,88	10,19	9,74

eraus ergibt die Berechnung:

	Minimum			Maximum			Unterschied
nter . .	N. 5°	O.	-2°,07	S. 53°	W.	1°,25	3°,32
hling .	N. 2°	W.	9,02	S. 12°	W.	12,69	3,67
ummer .	N. 33°	W.	19,92	S. 42°	O.	23,44	3,52
rbst . .	N. 25°	W.	9,13	S. 23°	W.	12,72	3,59
r . . .	N. 16°	W.	9,13	S. 11°	W.	12,20	3,07

¹ Aus 42- bis 45jähr. Beob., nach EISENLOHN in Untersuchungen über den Einfluß des Windes u. s. w. Heidelb. 1887. 4. S. 47.

² Aus 9jähr. Beob. von 1782 bis 1786 und 1789 bis 1792 auf der Schwabacher Höhe. In Mannheimer Ephemeriden.

Moscau¹.

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
Winter	-4 °,74	-14°,86	-11°,86	-7°,96	-4°,26	-5°,13	-5°,56	-11°,27
Frühling	2,30	3,51	4,80	4,74	5,21	7,21	6,29	5,06
Sommer	16,69	17,78	18,40	19,09	18,74	17,14	17,58	16,46
Herbst	0,59	-0,68	2,78	3,91	4,14	3,51	3,30	1,04
Jahr .	1,21	1,44	3,58	4,62	5,96	5,69	5,40	3,32

Hieraus erhält man:

	Minimum		Maximum		Unterschied
Winter. .	N. 24°	O. -15°,41	S. 36°	W. -4°,13	11°,28
Frühling .	N. 8°	O. 2,63	S. 69°	W. 7,20	4,57
Sommer .	N. 22°	W. 16,65	S. 51°	O. 19,06	2,41
Herbst . .	N. 20°	O. - 0,53	S. 24°	O. 4,17	4,70
Jahr . . .	N. 19°	O. 1,06	S. 42°	W. 5,90	4,84

Stockholm².

	N.	NO.	O.	SO.	S.	SW.	W.	NW.
Winter .	-8°,3	-7°,00	-2°,80	0°,24	1°,01	0°,63	-0°,69	-5°,43
Frühling .	0,24	-0,23	2,63	4,55	5,10	5,46	5,91	2,40
Sommer .	14,88	16,02	16,99	17,08	18,54	17,15	17,08	14,52
Herbst . .	3,74	5,51	8,23	9,41	8,78	8,46	7,21	3,03
Jahr . . .	2,65	3,49	6,24	7,89	8,36	8,03	7,35	2,40

Hieraus erhält man:

	Minimum		Maximum		Unterschied
Winter .	N. 10°	O. -8°,55	S. 17°	W. 0°,98	9°,53
Frühling .	N. 21°	O. - 0,57	S. 64°	W. 5,85	6,42
Sommer .	N. 21°	W. 14,60	S. 22°	W. 18,06	3,46
Herbst . .	N. 16°	W. 2,98	S. 35°	O. 9,07	6,09
Jahr . . .	N. 2°	O. 2,27	S. 26°	W. 8,41	6,14

KÄMTZ leitet aus diesen Thatsachen die unmittelbar an ihnen hervorgehenden Resultate ab, die ich unverändert mittheilen kann, da sie durch die Karlsruher Beobachtungen zu Bestätigung finden. Man sieht, dass überall in Europa die nördlichen Winde Kälte, die südlichen dagegen Wärme bringen.

1 Beobachtungen von STAMMER aus den Jahren 1785 und 1786 dann 1789, 1791 und 1792, in den Mannheimer Ephemeriden, durch KÄMTZ auf Centesimalgrade reducirt.

2 Aus 9jähr. Beob. von NICANDER in den Jahren 1784 bis 1792 Aus den Mannheimer Ephemeriden.

, und zwar in einem sehr bedeutenden Verhältnisse, wie
 erkennbar hervorgeht, wenn man die so eben gefundenen
 lichen Unterschiede der Temperaturen an den einzelnen
 en mit den daselbst statt findenden mittleren vergleicht
 das Verhältniß beider aufsucht, wie die nachfolgende
 sammenstellung zeigt.

Orte	Breite	Mittl. Tem- per.	Unter- schiede d. Temp.	Ver- hält- nifs.
London .	51° 31'	9°,83	2°,79	0°,283
Paris . . .	48 50	10,81	4,01	0,371
Hamburg	53 33	8,90	2,50	0,281
Karlsruhe	48 59	10,48	4,82	0,460
Ofen . . .	47 30	10,53	3,07	0,291
Moscau .	55 47	3,26	4,84	1,484
Stockholm	59 21	5,10	6,14	1,204

Allgemeinen liegt ferner der kälteste Wind etwas östlich
 Norden, weil in Europa die Kälte nicht bloß aus den
 lich, sondern auch aus den östlich gelegenen Gegenden
 egeführt wird, der wärmste etwas westlich von Süden,
 die wärmste Strecke der Erde und das sehr erwärmte
 nach dieser Richtung hin liegen; aus ebendiesen Grün-
 aber geht im Winter und Frühjahr der kälteste Wind.
 nach Osten, der wärmste mehr nach Westen, im Som-
 dagegen wird die Richtung des kältesten Windes mehr
 lich, des wärmsten dagegen mehr östlich, weil dann die
 kren westlichen Luftströmungen Abkühlung, die trock-
 östlichen aber Vermehrung der Wärme herbeiführen. Eine
 ere Vergleichung zeigt indess bedeutende Unterschiede.
 nämlich für

Orte	Minimum	Maximum
London .	N.	S. 12° W.
Paris . . .	N. 18° O.	S. 17° O.
Hamburg	N. 30° O.	S. 16° W.
Karlsruhe	N. 53° O.	S. 14° O.
Ofen . . .	N. 16° W.	S. 11° W.
Moscau . .	N. 19° O.	S. 42° W.
Stockholm	N. 2° O.	S. 26° W.

rz meint, diese Abweichungen beruhten auf der Un-
 ommenheit der Beobachtungen, weil zur Ausmittlung der

Windrichtungen vieljährige genaue Beobachtungen sich sind und daher auch die durch unmittelbare Messungen und die durch Berechnung gefundenen Werte immer merklich abweichen. Dieses ist gewiss nicht richtig; von der andern Seite aber ist nicht wenig gemacht, daß die Windrichtungen selbst an verschiedenen Orten durch Localverhältnisse merklich geändert, wenn gleich die Luftströmung im Ganzen dieselbe verläuft unter andern Vorn Kieckmann, daß in den wenig entfernten Städten Straßburg und Karlsruhe merklicher Unterschied der Windrichtungen wahrgenommen wird, welcher in der Lage der Alpen, der Gebirge, einiger Wälder und vielleicht auch in der Richtung des Rheinstromes seinen Grund hat. Da dieses auf Beobachtungen beruht und die Karlsruher Beobachtungen dem nicht bloß dreimal täglich gemacht wurden, sondern bei weitem die längste Reihe von Jahren umfassen, so dürfen wir wohl die Frage, ob der kälteste und wärmste Wind diametral entgegengesetzt sind, vernünftig beantwortet. Durr¹ will dieses für Paris gefunden haben und hat seine Linie dann den meteorologischen Meridian, welchen astronomischen einen Winkel von 17° bildet, kann welcher ein Glied mehr in die Formel von Bernoulli mittleren Windrichtung aufnimmt, gelangt zu etwas abweichenden Resultate und ändert dieses wegen der ähnlichen Krümmung der isothermischen Linien notwendig. Hieraus geht dann von selbst hervor, daß die Richtungen der kältesten und wärmsten Winde, abgesehen von einander ähnlich, doch für jeden einzelnen Ort aufgesucht werden müssen und daß es keinen Versuch zu thun gewährt, dieselben im Mittel für Europa ausgehenden Resultaten abzuleiten, auch folgt aus den gegebenen Gründen, daß diese Richtungen in den Jahreszeiten verschieden seyn müssen, nicht zu gedenken auch hierauf partielle Localursachen einen nicht unbedeutenden Einfluß ausüben.

149) Kewitz macht noch die interessante Bemerkung, daß der Unterschied zwischen dem durch kalte und warme

¹ Poggendorff Ann. XL 378.

festen Temperaturen nicht in allen Jahreszeiten gleich groß, und dieses auch nicht seyn kann, weil namentlich immer die Wärme nach den Polen hin weit weniger abnimmt als im Winter. Beispielsweise darf man nur annehmen, nach Paris käme im Winter und im Sommer einmal ein warmer Luftstrom von den canarischen Inseln und dann von Island, jedesmal bei vorhandener mittlerer Temperatur der Jahreszeiten, so würde im Winter der warme Wind 14°, der kalte aber — 3°,7 haben, mit einem Unterschiede von 17°,7; im Sommer dagegen würden 24°,8 und 15°,8 als die beiden Winde nach den Orten, woher sie kommen, zugehörigen Temperaturen nur einen Unterschied von 9° herkommen, und der Einfluss der ungleichen Winde muss daher, trotz mancher störenden Bedingungen, im Winter größer als im Sommer. Schouw¹ hat aus einer langen Reihe von Jahren den Einfluss der östlichen und westlichen Winde auf die mittlere Temperatur von Kopenhagen aufgesucht und die verschiedenen Jahreszeiten folgende Resultate erhalten:

	Westlich	Oestlich	Unterschied
Winter . . .	0°,54 . . .	— 1°,56 . . .	— 2°,10
Frühling . .	6,40 . . .	6,05 . . .	— 0,35
Sommer . .	17,24 . . .	17,74 . . .	0,50
Herbst . . .	9,46 . . .	9,46 . . .	0,00

Übrigens der durch entgegengesetzte Luftströmungen erzeugte Unterschied der Temperaturen selbst nicht an allen Orten in Europa gleich seyn könne, liegt in der Natur der Sache, weil die größeren Land- oder Wasserstrecken, die Berge oder Gebirge, über welche die Luftmassen strömen, ihre Temperatur einen bedeutenden Einfluss haben. Nach obiger mitgetheilten Uebersicht der für die untersuchten Orte gegebenen Resultate scheint dieser Einfluss mit der Breitenzone zu wachsen und auch mehr in der Mitte großer Continente stärker zu seyn. Ebenso ist von selbst klar, dass für verschiedene Welttheile, überhaupt für weit von einander entfernte Orte ganz verschiedene Gesetze hinsichtlich des Einflusses der Windrichtungen auf die Temperaturverhältnisse statt fin-

141) Aus den bisher mitgetheilten Erörterungen scheint mir zur Evidenz hervorzugehn, daß, wenn wir einmal die nicht wohl zu bezweifelnde ungleiche Wärme des Bodens als eine constante Ursache der verschiedenen mittleren Temperaturen der Orte unter ungleichen Meridianen betrachten, die regelmässigen Wechsel der Wärme ausschließlich vom Stande der Sonne, die unregelmässigen dagegen fast ebenso vollständig von der Richtung der Luftströmungen abzuleiten sind, und daß wir daher keineswegs einer noch nirgends aus sicheren Thatsachen als nothwendig abgeleiteten Strahlung bedürfen, um die unregelmässigen und meistens plötzlich eintretenden Wechsel der Temperaturen zu erklären. Dieser Satz würde noch überzeugender hervorgehn, wenn mehrere genaue Beobachtungen der herrschenden und wechselnden Windrichtungen, verbunden mit der Angabe gleichzeitiger Temperaturen, von vielen, ihrer Localität nach bekannten Orten zu Gebote ständen. Es scheint mir, als ob auch die Schwankungen des Luftoceans im Ganzen zur Erklärung der Temperaturverhältnisse eine nähere Berücksichtigung verdienen, als ihnen bisher zu Theil geworden ist; denn es läßt sich wohl nicht in Abreistellen, daß durch den ungleichen Stand der Sonne das Laumeer in eine ihr folgende Bewegung versetzt wird, die daher mit dem Eintritte der Solstitien einen Wechsel beginnt, und obgleich die über diese Termine hinaus noch fortwährende Kälte und Wärme zum grossen Theile von der einmal bestehenden Erkaltung und Erwärmung des Bodens richtig abgeleitet wird, so dürften doch die genannten Oscillationen nicht unwesentlich hierzu beitragen. Ein Grund zu dieser Annahme liegt in den häufigen Erfahrungen, daß im Frühling nach heiterer und warmer Witterung abermals Kälte, so wie im Sommer oder Herbst nach bedeutender Abkühlung wieder Wärme eintritt¹,

1 Die genauere Bestimmung der beiden kalten und eines oder zweier warmen Meridiane, worauf zuerst A. v. Humboldt aufmerksam gemacht hat, mögen sie von der ungleichen Abkühlung der Erde oder von sonstigen unbekannten Ursachen abhängen, ist für die Wärmeverhältnisse der nördlichen Halbkugel von größter Wichtigkeit. Mehr hypothetisch ist, wenn ich aus langer Erfahrung abstrahirt habe, daß im Ganzen und abgesehen von einzelnen Winden für Deutschland die Witterungsdisposition im Winter von Ost nach West, im Sommer:

1) Hydrömeteore und Feuchtigkeitszustand des Bodens.

142) Die außer den drei genannten noch existirenden, mit minder bedeutenden Ursachen, welche die Temperaturen an verschiedenen Orte bedingen, lassen sich leicht in einer kurzen Uebersicht zusammenstellen. Hierher gehört die Feuchtigkeit des Bodens, die in heißen Gegenden die Wärme vermindert, in kalten dagegen vermehrt, beides in Folge der großen specifischen Wärmecapacität des Wassers und der Menge von Wärme, die durch das Schmelzen des Eises und die Bildung des Dampfes gebunden, durch die entgegengesetzten Prozesse aber frei wird. BOUSSISAULT¹ unter andern hat an einer Menge Orte in America zwischen 5° und 10° N. B. nachgewiesen, daß ihre mittlere Temperatur in Folge vorwühender Feuchtigkeit merklich geringer ist, als die anderer, wo Trockenheit herrscht. Dahin gehört denn auch der Einfluß des benachbarten Meeres, großer Seen und selbst mächtiger Ströme, die, so wie ausgedehnte Waldungen, sämmtlich die Hitze des Sommers und die Kälte des Winters etwas mildern, im Ganzen aber wohl, mit Ausnahme des Meeres unter hohen Breiten, die mittlere Temperatur etwas herabbringen. Mit vollem Rechte leitet HANSTEN² den großen Unterschied der jährlichen Schwankungen zu Leith und Christiania, die nur 19°,74, hier aber 45°,466 betragen, von den Nebeln, die vom Meere an die schottische Küste getrieben werden, und die milde Temperatur an Norwegens Westküste ist zum Theil Folge einer dortigen größeren Bodenwärme, begünstigt aber zugleich auch der vom Meere herbeigeführten warmen Nebel. Ueber den Einfluß einer heiteren oder trüben Atmosphäre stellte HURTON³ den allgemeinen Satz auf, daß die Verminderung der Wärme durch Trübung erfolge, wenn die Temperatur bei heiterem Himmel größer als die mittlere,

entgegengesetzter Richtung fortschreitet. So kann man in Hamburg den Eintritt der Kälte nach dem Verhalten zu Petersburg, in unserer Gegend nach dem in Wien ziemlich sicher vorausbestimmen, was vielleicht auf einer Bewegung des Luftoceans im Ganzen beruht.

¹ Ann. Chim. et Phys. T. LIII. p. 225.

² Edinburgh Journ. of Science. N. XVII. p. 187.

³ Edinburgh Philos. Trans. T. I. p. 84.

dagegen eine Vermehrung, wenn sie geringer sey. Kämtz¹ hat einen für die Entscheidung der vorliegenden Frage sehr interessanten Beitrag geliefert, indem er aus 9jährigen Beobachtungen zu Ofen die Temperaturen an heiteren und bewölkten Tagen vereinigte und mit einander verglich, woraus folgende Resultate hervorgingen, bei denen das positive Zeichen im Winter eine Vermehrung, das negative im Sommer eine Verminderung der Wärme durch Trübung anzeigt.

Monat	heiter	bewölkt	Unterschied
Januar	−3°,58	−0°,86	+2°,72
Februar	−2,45	0,80	+ 3,25
März	3,09	3,61	+ 0,52
April	10,73	9,11	− 1,62
Mai	19,01	15,01	− 4,00
Juni	21,73	18,70	− 3,03
Juli	23,09	20,55	− 2,54
August	22,41	19,65	− 2,76
September	17,65	15,59	− 2,06
October	10,09	9,91	− 0,18
November	3,17	4,19	+ 1,02
December	− 0,85	0,41	+ 1,26

Als eine Folge dieser Trübung betrachtet er dann auch die Kälte, welche nach einem Regen im Sommer meistens eintreten pflegt, und beruft sich dabei auf eine Angabe von DE LUC², wonach das Thermometer zu Genf am 21sten Aug. 1764 auf 27°,5 zeigte, nach einem Regen aber auf 10° herabging. Beispiele dieser Art sind nicht selten, insbesondere wenn nach drückender Hitze Gewitter mit Hagel folgen. Unter vielen andern sank bei dem großen Hagelwetter in Hannover³ die Wärme von 31°,25 in kaum einer Stunde auf 6°,25 C. herab, und im Jahre 1832 beobachtete ich in Baden-Baden, daß in der Mitte des Monats Juli das Thermometer, welches am Tage vorher um Mittag noch über 30° C. gezeigt hatte, bei heftigem Regen auf 10°,5 herabging, nachdem auf dem Schwarzwald ein Hagelwetter statt gefunden hatte, nach welchem dort in

1 Meteorologie. Th. II. S. 22.

2 Modificat. de l'Atmosph. §. 720. T. III. p. 273.

3 S. Art. Hagel. Bd. V. S. 80.

iner Nacht die Kartoffeln und Bohnen erfroren. Nach meiner Ansicht aber sind solche plötzliche auffallende Wechsel nur zum geringen Theile Folgen einer Trübung oder der Verdampfung, denn sonst müßten sie allezeit mindestens in der gleichen Stärke eintreffen, sondern sie werden bei weitem zum größten Theile durch das Herabsinken der tief erkalteten Luftmassen aus beträchtlichen Höhen herbeigeführt. Heben sich diese bald wieder oder erhalten warme südliche Luftströmungen die Herrschaft, so ist die Abkühlung nur kurzdauernd und unbedeutend, wie denn oft nach Gewittern keine bedeutende Kälte eintritt und namentlich hier im Jahre 1824 die Wärme nach einem ungewöhnlich starken Hagelwetter nur unmerklich abnahm. In der Regel aber entstehen solche starke atmosphärische Niederschläge durch das Zusammentreffen kalter nördlicher und warmer südlicher Luftströmungen, die ersteren behalten dann in den unteren Regionen die Oberhand und es entsteht bleibende Kälte.

143) Es giebt noch verschiedene Ursachen, welche auf die Temperatur einzelner Orte oder Länderstrecken einen Einfluß haben, allein sie sind zu unbedeutend, um einzeln erwähnt zu werden, und bieten sich außerdem jedem Forscher von selbst dar. Dahin gehört unter andern der Schutz, welchen eigens gelegene Berge gegen den Einfluß heißer oder kalter Winde gewähren, der Schatten von dichten Waldungen oder die Vermehrung der Hitze durch Felsen, die den Sonnenstrahlen ausgesetzt sind; auch ist, wie HAMILTON¹ richtig bemerkt, die Temperatur in den Städten wegen der vielen Verbrennungen und der engeren Zusammendrängung zahlreicher Menschen und Thiere größer, als auf dem Lande. Solche Einflüsse verdienen bei der Wahl des Ortes, wo die Beobachtungsthermometer aufgehangen werden, Berücksichtigung, sie eignen sich aber nicht zur Aufnahme in eine Untersuchung der allgemeinen Ursachen, welche die Temperaturen bedingen.

¹ Biblioth. Britann. T. VIII. p. 337.

E. Veränderung der Temperaturen.

144) Die Frage, ob die Wärme der Erde im Ganzen sich verändert habe, ist bereits in Beziehung auf ursprüngliche Gestaltung und nachherige Ausbildung dieses Planeten untersucht worden¹ und die beigebrachten Thatsachen führten zu dem Resultate, daß die Temperatur der verschiedenen Orte, einige minder bedeutende Wechsel nicht gerechnet, seit der historischen Zeit im Mittel sich gleich geblieben sey, so wenig auch die Hypothese einer ursprünglichen Glühhitze des Ganzen und allmäliger Abkühlung der äußeren Rinde erheblichen Zweifel unterliegt. Jene Wahrheit, obgleich im Widerspruche mit den Meinungen Vieler, die in einigen Gegenden eine Verminderung, in andern eine Vermehrung der Wärme annehmen, läßt sich durch unwiderlegliche Thatsachen über jeden Zweifel erheben². Allerdings ist es wohl möglich, daß namentlich in Deutschland durch stärkere Entwaldung und erweiterte Landcultur größere Trockenheit herbeigeführt worden seyn mag, wodurch die Hitze des Sommers und ebenso, wegen freier Luftzuges, die Kälte des Winters vermehrt werden muß, ohne daß die mittlere Temperatur eine merkliche Aenderung erleidet. Auf gleiche Weise mögen einzelne Districte durch Entfernung schützender Wälder oder Ansammlungen von kaltem Wasser der Gletscher selbst von ihrer mittleren Wärme etwas verloren, so wie andere durch entgegengesetzt wirkende Ursachen gewonnen haben, ohne daß jener Behauptung dadurch Abbruch geschehn kann, weil alle Thatsachen, die rückblicklich einiger Gegenden hierfür entscheiden, durch entgegengesetzte für andere benachbarte Districte wieder aufgehoben werden. Dieses Resultat geht auch aus den Untersuchungen hervor, welche INDEX³ der vorliegenden Frage gewidmet ist, indem er zeigt, daß allerdings an manchen Orten früher Wä-

1 S. Art. *Geologie*. Bd. IV. S. 1332.

2 Die nachfolgenden, nur kurz angedeuteten Thatsachen sind in Art. *Temperatur der Erde* ausführlicher erörtert. Außerdem wird diese wichtige Aufgabe hier und dort verschieden behandelt und es kann daher keine der beiden Darstellungen als eigentliche Wiederholung gelten.

3 Berghaus Ann. Th. V. S. 421.

er waren, wo sie gegenwärtig wegen Rauheit des Klima's nicht mehr fortkommen; weil' bekanntlich die dicht gedrängten Hüme einander gegenseitig Schutz hauptsächlich gegen zehrende Winde und ausdörrende Sonnenstrahlen gewähren, daß gegen die früheren Thermometerbeobachtungen zu Lund, Stockholm, London und Köpenhagen auf eine der jetzigen die gleiche Temperatur schließen lassen. Sehr beweisend in dieser Beziehung sind die Resultate, welche VERNER¹ aus seiner Vergleichung der wechselnden Größe vieler Gletscher entnommen hat, wonach eine beträchtliche Zahl derselben fortwährend zu wachsen, andere dagegen abzunehmen scheinen. Eine unmittelbare Beweisführung wäre allerdings nur aus einer Vergleichung sehr alter genauer Thermometerbeobachtungen möglich, die uns leider fehlen; um so schätzbarer sind deswegen die Beiträge, wodurch LINNÉ² diesen Theil der Meteorologie bereichert hat. Dieser fand nämlich einige solche Thermometer auf, welche ehemals von der Akademie del Cimento verfertigt wurden und womit namentlich REYNOLDS³ in der Mitte des 17ten Jahrhunderts 16 Jahre zu Florenz Beobachtungen anstellte. Die Reduction ihrer Scalen verstattete eine Vergleichung der gefundenen Temperaturen mit denen, die seit 1820 auf der dortigen Sternwarte gemessen wurden, woraus hervorgeht, daß einmal — 6°,25 und ein andermal — 11°,25 C. beobachtet wurde, also die Wärme Toscana's, ungeachtet der seit 60 Jahren geschehenen Abholzung der Appenninen, nicht abgenommen hat. Noch in weit ältere Zeiten reichen die Vergleichen zurück, welche SCHOUW⁴ beigebracht hat. Hiernach fällt in Italien noch jetzt, wie zu den Zeiten der Römer, die Ernte in die Mitte des Mai und noch übereinstimmender die Ernte in den September; in der Umgegend des kaspischen und schwarzen Meeres sind noch jetzt, wie zu HERODOT'S Zeiten, kalte Winter nicht eben selten und das Einfrieren des Bosporus ereignet sich bei strenger Kälte in den neuesten Zeiten, wie damals. Uebereinstimmend mit ihm sagt auch ANAG⁴, daß das Klima von Palästina sich seit

1 Denkschriften der allgem. Schweiz. Gesell. f. d. ges. Naturw. Bd. I. S. 1 ff.

2 Poggendorff Ann. XXI. 829.

3 Edinburgh Journ. of Science. N. XVI. p. 318.

4 Annuaire pour 1834.

Moses Zeiten nicht geändert habe, denn der Wein kommt nicht fort, wenn die mittlere Temperatur über 22° C. geht, und doch ist aus der Bibel genügend zu entnehmen, daß dort Weinbau in großer Ausdehnung statt fand; Palmen aber mit reifen Früchten erfordern eine höhere Wärme und sind daher in Palästina selten, indem der Hétzög von Ragusa deren nur ausnahmsweise einige fand. Noch jetzt, wie ehemals, fällt die Ernte dort in die Zeit von Mitte Aprils bis Ende Mairs. Auch in Aegypten hat sich die Temperatur nicht geändert, obgleich in den Schriftstellern Angaben vorkommen, deren einige auf Vergrößerung, andere auf Verminderung der Wärme deuten. Dort war ehemals, wie noch jetzt, der Weinbau nicht bedeutend, weil dieser nicht über eine mittlere Temperatur von 21° bis höchstens 23° hinausgeht.

145) Die hier gegebene unzweifelhafte Entscheidung einer höchst wichtigen Frage der Physik ist zwar von großer Bedeutung, so lange aber noch die unzweideutigsten Thatsachen vorhanden sind, daß der Erdball früher Glühhitze hatte, die sich noch jetzt durch die mit der Tiefe zunehmende Wärme kund giebt, kann das Problem nicht als erledigt erscheinen, vielmehr bleibt immer noch zu untersuchen, ob der gegenwärtige Zustand, worin sich die Erdkruste befindet, der eines fortdauernden Gleichgewichts ist, oder ob eine stete Aenderung, aber eine so langsame statt findet, daß die eben aufgefundene Periode der historischen Zeit von etwa 2000 Jahren, wenn wir bis auf Moses zurückgehen, von sogar 3500 Jahren doch nur als eine kurze erscheinen muß, von welcher sich kein genügendes Argument für ein stetes Gleichbleiben der mittleren Wärme hernehmen läßt. Abstrahiren wir von den Argumenten, die man aus dem Auffinden scheinbar tropischer Gewächse in den Braun- und Steinkohlen-Formationen entnehmen geneigt ist, und von den Thierresten wärmerer Klimate, die sich sogar im ewigen Eise des Polarmeeres wiederfinden, als einem bereits erwähnten, zahllos oft untersucht und noch zu keiner bestimmten Entscheidung gebrachten Probleme, so giebt es noch außerdem eine Menge von Aufgaben, die neuerdings namentlich G. Bischoff¹ zum Gegenstande ge-

1 Die Wärmelehre des Innern unsers Erdkörpers u. s. w. Leipzig 1887. 8.

merer Untersuchungen gemacht hat, deren Erörterung bei einer gründlichen Betrachtung der Temperaturverhältnisse unserer Erde durchaus nicht übergangen werden kann, obgleich im Ganzen nur dazu dient, die Größe der Schwierigkeiten einer genügenden Erklärung besser zu würdigen, zugleich aber die Hoffnung einer allseitig befriedigenden Lösung des Räthfels stets weiter hinausgerückt zu sehn. Poisson¹ glaubt einen Weg bezeichnet zu haben, auf welchem man zu dem gewünschten Ziele gelangen könnte. Nach seiner Ansicht wird die Temperatur der Erdoberfläche bedingt 1) durch die Menge der Wärme, welche die sie berührende und über sie hinströmende Luft ihr entzieht; 2) durch die Quantität, die sie durch Abstrahlung verliert; 3) durch diejenige, die ihr durch Strahlung von allen Seiten der Luft her zugeführt wird, und endlich 4) durch diejenige, die durch die Sonnenstrahlen, sofern diese die Luft erwärmen und von der Erde absorbirt werden, entsteht². Man versteht bald, daß die beiden ersten Ursachen negativ, die beiden letzten positiv wirken und durch ihre Vereinigung daher ein Zustand des Gleichgewichts entstehen kann. Allerdings würde es vorthailhaft seyn, wie Poisson bemerkt, durch Aufstellung der Constanten zu den von ihm angegebenen Formeln den Stand gesetzt zu werden, die künftige Beschaffenheit der Erdtemperatur schon in voraus mit einiger Gewißheit oder wenigstens Wahrscheinlichkeit zu bestimmen, allein Poisson hat auf einen wichtigen Umstand nicht Rücksicht genommen, nämlich auf diejenige Wärme, die aus dem Innern des Erdkörpers auf die Oberfläche emporkommt, wie bei zahlreichen, auch gegenwärtig ohne Unterbrechung fortdauernden Processen unzulugbar der Fall ist. Dieser Umstand erfordert allerdings eine nähere Betrachtung, und dieses um so mehr, als viele Thatsachen auf eine allmähliche, wenn auch sehr langsame Abkühlung deuten. So schließt DESHAYES³ aus den Muscheln, die sich versteinert in der tertiären Formation finden, und den gegenwärtig in der äquatorischen Zone lebenden gleichen, daß

1 Journal de l'École polyt. Cah. XIX. p. 74 u. 328. Connaissance des Temps. 1827. p. 303.

2 Nach FOUQUIER sind die Sonnenstrahlen, die Wärme des Himmelsraumes und die Glühhitze des Erdkerns die drei Quellen der Temperatur der Erdkruste.

3 Edinburgh New Phil. Journ. N. XLI. p. 179.

zur Zeit der Entstehung dieser tertiären Ablagerung die Temperatur unter mittleren Breiten höher war als gegenwärtig, noch bestimmter aber folgern BRONGNIART und ELIE DE BEAUMONT¹ aus den Vegetabilien und Animalien in der Grobkalkformation der Umgegend von Paris, daß zwar die größte Sommerwärme seit der Zeit, als diese Pflanzen und Thiere dort vegetirten, unter mittleren Breiten nicht verändert worden seyn könne, wohl aber die Winterkälte vermindert worden seyn müsse, weil diese Ueberreste eine mittlere Temperatur von etwa 22° C., wie in Cairo herrscht, erfordern. Insbesondere hat BRONGNIART² durch Nachweisung der verschiedenen Gattungen vorweltlicher Pflanzenreste in den Kohlengebilden dargethan, daß sie heißen Zonen angehörten, und es ist daher eine allerdings ansprechende Hypothese, wenn G. BISCHOF³ eine Senkung der jetzigen nördlichen Küstengegenden und ein Ueberströmen eisiger Polargewässer in die entstandenen Niederungen annimmt, womit sich das Herüberführen der Granitblöcke verbinden läßt und wodurch dann leicht die noch heiße Erdkruste so weit abgekühlt werden konnte, daß die bis dahin herrschende tropische Wärme für immer verschwand, die ihr angehörigen Pflanzen und Thiere aber ein plötzliches Grab fanden. Übergehen wir die nicht wohl genügend zu beantwortenden Fragen, wie tief die Temperatur bereits vom ursprünglichen Flüssigkeitszustande herabgegangen seyn mußte, als das Leben der Pflanzen und Thiere anfangen konnte, und ob zu dieser Zeit die Temperatur der Erdkruste in ihrer ganzen Ausdehnung gleich war⁴, so verdient doch das Resultat der Beobachtungen GRAZER'S⁵ bei den Eschweiler Steinkohlenlagern nicht unbeachtet zu bleiben, wonach die in der Tiefe vorkommenden Pflanzenarten höher hinauf verschwinden und andern Platz machen, wodurch also die allerdings naturgemäße allmähliche Abkühlung der Erdkruste einen thatsächlichen Anhaltspunkt erhielt, welcher durch andere Gründe, namentlich das Vorkommen von Pflanzen- und Thierreste der tertiären Formation an Zahl und

1 Edinburgh New Phil. Jour. N. XLII. p. 206.

2 Poggendorff Ann. XV. 885.

3 Wärmelehre der Erde. S. 845.

4 Beide sind ausführlich untersucht worden durch G. BRONN u. a. O. S. 351 ff.

5 BISCHOF u. a. O. S. 856.

verschiedenheit der Species nach oben wachsen und unter mittleren Breiten nicht der tropischen, sondern der subtropischen Zone angehören, noch mehr Festigkeit gewinnt.

146) Es ist bereits von den Resultaten über die Abkühlung der Erde geredet worden¹, zu denen FOURIER durch seinen gelehrten Calcül gelangte, wonach zwar eine stete Temperaturverminderung in Folge unausgesetzter Strahlung gegen den Himmelsraum statt findet, aber eine so langsame, daß ihre Wirkung während der historischen Zeit nicht wahrnehmbar zu sein konnte. Nach ihm also, übereinstimmend mit POISSON, ist die Temperatur der Erde jetzt in einem stationären Zustande, sofern die äußerste Kruste einen durch die Jahreszeiten bedingten Wechsel erleidet, die in der Tiefe herrschende größere Wärme aber wegen schlechter Leitungsfähigkeit der Massen die Oberfläche nicht mehr erreicht, um von da durch Strahlung in den Himmelsraum zu gelangen. Wollen wir uns nicht durch die eleganten Formeln nicht blenden lassen, sondern das Verhalten mit physikalischen Gesetzen in Einklang bringen, so müssen wir zugestehn, daß die Erde dann Wärme ihrer Oberfläche abgibt, wenn die letztere wärmer ist, als die sie berührende Luft, im umgekehrten Falle aber aufnimmt. Genau genommen müßte hiernach in einer gewissen Tiefe eine Grenze existiren, bis wohin die jährlichen Oscillationen der äußersten Kruste sich nicht erstrecken, weil das Abnehmen der Winterkälte durch die Repulsion der Erdwärme kompensiert würde, die wiederkehrende Sommerwärme aber bloß im Winter statt gefundenen Verlust der oberen Schichten zu compensiren vermöchte. Nach den im 2ten Abtheile angestellten Untersuchungen hätten wir unter niedrigen Breiten diese Grenze nach BOUSSINGAULT in sehr geringe Tiefe, unter mittleren in etwa 65 bis 80 Fufs und unter hohen noch tiefer zu suchen; allein die daselbst vorhandene Temperatur müßte zugleich der mittleren der Orte gleich seyn, was sich in der Erfahrung nicht bestätigt findet, indem sie sehr wohl allgemein höher gefunden wird. Außerdem ist nach den Ansichten beider Gelehrten der Wärmeverlust nur durch Strahlung gegen den Himmelsraum statt finden, die wirkliche Existenz und eigentliche Wesenheit noch

¹ S. Art. *Erde*, Temperatur. Bd. IV. S. 983.
Bd.

vielen Zweifeln unterliegt, nicht zu gedenken, daß die Bedingungen und die ganze Aetiologie dieser Strahlung noch überall nicht festgesetzt sind und daher ein jeder nach Belieben ihre Wirkungen größer oder geringer annehmen kann. Endlich ist aber neuerdings ein oben bereits erwähntes bedeutendes Argument gegen die aus dieser Theorie abgeleiteten Resultate aus dem Umstande hergenommen, daß an einigen Orten eine größere Kälte wirklich beobachtet wurde, als jene Gelehrten dem Himmelsraume anweisen, indem sie dieselbe etwa 50° C. annahmen.

147) Entfernen wir uns von diesen, keineswegs auf sicheren Grundlagen gestützten Hypothesen und würdigen vielmehr die uns zu Gebote stehenden einfachen Erscheinungen, so können einige Thatsachen auf keine Weise vorübersehen werden, aus denen ein Entweichen der hohen Wärme aus größeren Tiefen auf die Oberfläche unläugbar hervorgeht. G. Bischof¹ hat die *Processen*, wodurch unsere Erde Wärme entzogen wird, aufgesucht und findet deren fünf: 1) das Aufsteigen von Thermen; 2) das Abschmelzen des Gletschereises durch die aus dem Erdboden ausströmende Wärme; 3) die Erwärmung des Wassers in Seen und Meeren, vermöge deren dasselbe über den Punkt seiner größten Dichtigkeit hinausgeht oder überhaupt als specifisch leichter aufsteigt und an der Oberfläche abgekühlt wird; 4) vulcanische Exhalationen und 5) Gasentwickelungen, vorzüglich Kohlensäure-Gasexhalationen. Will man es genau setzen, so muß noch ein 6ter Proceß hinzugesetzt werden, nämlich die Abgabe von Wärme des Bodens an die Luft an allen Orten, wo die des ersteren größer ist, als die der letzteren, beider mittlere Temperaturen angenommen. Daß auch diese zuletzt genannte Ursache ein Wärmeverlust unserer Erde statt finden müsse, und ein nicht unbedeutender wegen der großen Ausdehnung derjenigen Strecken, wo die Bodenwärme noch zur Zeit größer ist, als die der Luft, unterliegt keinem Zweifel², wie auch immer der Wechsel der Temperatur der äußersten Erdrinde seyn mag. Ebenso wenig läßt sich Abrede stellen, daß die Wärmeabgabe da am stärksten sey.

1 Wärmelehre. S. 368.

2 Vergl. Bischof Wärmelehre. S. 301 ff.

üsse, wo die Bodentemperatur die der Luft am meisten übersteigt, also vorzüglich auf derjenigen Strecke, die sich nach den §. 131 angeführten Beweisen durch ungewöhnlich hohe Bodentemperatur auszeichnet. Es liegt aber in dieser Unähnlichkeit der mittleren Wärme unter gleichen Breiten ein neues Argument für die allmälige Temperatur-Verminderung der Erdkruste, da sich auf keine Art beweisen läßt, daß die gegenwärtig noch wärmeren Strecken nicht auf die Temperaturänderer unter gleichen Breitengraden liegender herabsinken müßte.

148) G. BISCUOF hat die 5 von ihm aufgestellten Ursachen einer allmäligen Abkühlung unsers Erdballs einer ausführlichen Untersuchung unterworfen, jedoch wird es hier genügen, nur einige Hauptpunkte zu berühren, weil die Sache sich im Allgemeinen auf den ersten Blick klar und keinem Zweifel unterworfen ist, zu einer Berechnung der Grösse dieser Wirkungen aber und also zur Auffindung der Zeit, nach welcher eine um eine gewisse Anzahl von Graden des Thermometers merkbare Verminderung der Temperatur eintreten müßte, erforderlichen Bestimmungen fehlen. Handelt es sich zunächst um diejenige Wärme, welche die *heißen Quellen* an die Oberfläche der Erde führen und die somit der Erde entzogen wird, vorausgesetzt, daß die mittlere Temperatur der Luft auch nicht steigt, so müssen wir als *warme Quellen* alle betrachten, deren Wasser fortdauernd wärmer ist, als die mittlere Wärme derjenigen Orte, wo sie entspringen, und der Unterschied auch nur einen oder einige Grade beträgt. Es ist aber bereits an geeigneten Orten¹ gezeigt worden, daß es solcher Quellen in allen Regionen der Erde und in verschiedensten Höhen eine sehr große Zahl giebt, daß die Wärme einiger derselben sehr groß ist, ja bei den entworfenen mit Vulkanen zusammenhängenden sogar die Siedetemperatur erreicht, und im Allgemeinen, wenn auch einzelne Ausnahmen statt zu finden scheinen oder erweislich statt finden, seit der historischen Zeit unverändert geblieben ist. Dort ist gleich angegeben worden, daß nach triftigen Gründen die Ursache der Thermalquellen nicht wohl von einer andern Ur-

¹ S. Art. *Quellen*, Temperatur derselben. Bd. VII. S. 1085 und

sonst als der noch bestehenden Hitze in größerem Verhältniß in der Nähe noch brennender, der ein Vulkan abgeleitet werden kann. Seitdem hat G. diesen Gegenstand noch weiter verfolgt, die Temperatur der Thermen näher bestimmt, den Einfluß der Koldensäure auf ihre Wärme haben kann, doch die Vermuthung ausgemittelt und ist durch alles dieses in einer Meinung bestätigt worden, wonach die Koldensäure in geringem Antheil an der höheren Temperatur der Thermen theil und wie diese daher fast ganz allein der Ueberlebenswärme tieferer Erdschichten verdanken, also Versuche haben, zu chemischen Zersetzungen oder zu Blasenbildungen unsere Zuflucht zu nehmen. Wie man alles unter sich vollkommen zusammen handelt, so um die Hauptfrage, wie groß die Menge der Wärme durch den Sonnenstrahl der Erde eintreten und bei der Atmosphäre eingeführt wird, so gelangt man leicht zu dem Ausgang, daß sie bei der allgemeinen Vertheilung der Wärme und der großen Hitze vieler unter ihnen zwar sehr groß, im Verhältnisse zur Masse des ganzen Planeten sehr gering sey, weil eine leichte Berechnung, nur eine kleiner Berg von bedeutender noch andauernder Hitze, um so starke und heiße Quellen, wie Grottoen, mehrere Tausende von Jahren ohne Unterbrechung zu erhalten, wie oben¹ bereits angegeben war.

(49) Ein zweites Mittel, wodurch der Untergrund erwärmt wird, ist das Wärmelocalen der Gletscher in ihren Plache durch die Wärme des Bodens. Wenn man die Gletscher wirklich eine Verminderung der Ursache erleiden, die zugleich das bekannte Erwärmen selbst bewirkt, ist bereits durch v. Humboldt² und Hutton³ folgend aus der Natur der Sache, übereinstimmend mit seinen eigenen Beobachtungen, daß dieses Wärmelocalen da geschehen könne, wo verinige der Erde, den Alpen der Schweiz bis etwa 6200 Fuß an der Höhe.

1. Die Wärmelocalen des Innern unserer Erde von G.

2. v. H. Gletscher Bd. VII. S. 1122.

3. S. v. H., Gletscher, Bd. IV. S. 135.

4. Wärmelocalen. A. 101.

Wärme des Bodens über 0° C. bleibt, indem weiter aufwärts in der wärmeren Jahreszeit ein Theil des Eises und dieses von oben her durch den Einfluss der Luft und der Hydrometeore schmilzt. Nach seiner Angabe liegt der größte Theil der Alpen-Gletscher unterhalb dieser Grenze, und wenn sich diese Bedeckung die oberste Grenze des Bodens abzieht und er somit die ihm nach der geographischen Breite und Höhe über dem Meeresspiegel zukommende Wärme nicht erhält, so giebt eben der Unterschied dieser beiden Größen das Maß der Wärme an, die aus dem Boden abgegeben wird und zum Schmelzen des Eises dient, wenn gleich die wirkliche Temperatur, eben wegen der sofort zur Verwandlung des Eises in Wasser statt findenden Absorption, sich nicht merklich über 0° C. erhebt. Allerdings ist hierdurch ein Herabsinken der Wärme der äußersten Erdoberfläche nothwendig bedingt, wie es überhaupt Gletscher die Temperatur der nächsten Umgebungen vermindern, allein in der Tiefe von einem oder etlichen Fuß kommt nach wirklichen, durch Bischof angestellten Messungen die normale Bodenwärme wieder zum Vorschein. Eine Bestimmung der Menge von Wärme, welche hierdurch der Erde entzogen wird, selbst eine nur annähernde, muß aber unmöglich bleiben; denn obgleich es scheint, als könnte man diese aus der Quantität des Wassers, welche jährlich von den Gletschern abfließt, oder aus der Größe der geschmolzenen Eismasse bestimmen, so ist dieses doch unzulässig, nicht wegen der Schwierigkeit, eine genaue Maßbestimmung überhaupt zu erhalten, sondern auch weil in der wärmeren Jahreszeit eine Menge Wasser aus dem Eise in größeren Höhen von atmosphärischen Niederschlägen unter die Gletscher fließt und dann unten wieder abfließt, nicht gerechnet, daß in den Gletschern auch Thermen vorhanden seyn können, unter einigen erweislich vorhanden sind. Wegen dieser verschiedenen Weise bedingten Ursachen fließen einige Gletscherbäche das ganze Jahr hindurch, in den kälteren Jahreszeiten aber mit verminderter Wassermenge. Wird dann als allgemein angenommen, daß der Boden unausgesetzt Wärme zum Schmelzen des Gletschereises abgiebt, so scheint hieraus notwendig zu folgen, daß durch fortdauernde Abnahme der Temperatur die Masse der Gletscher stets zunehmen müsse. Wir kommen wir aber auf ein schwieriges Problem, indem

eine Menge Autoritäten für eine Vergrößerung derselben sich entscheiden, während andere, ebenso gewichtige das Gegentheil behaupten¹, deren Vergleichung und vorurtheilsfreie Prüfung zu dem Resultate führt, daß bei statt findenden periodischen Vermehrungen und Verminderungen die Gesamtmasse des Gletscher im Ganzen unverändert bleibt. Auch hier finden wir daher, ungeachtet erwiesenen Wärmeverlustes der Erde, den Zustand des Gleichbleibens oder eine so langsame Veränderung, daß sie während der historischen Zeit unmerklich blieb.

150) Eine sehr schwierige Frage ist die, ob die Wärme der Seen und des Weltmeers vom Boden erhalten und diese der Oberfläche zuführen, von wo sie dann zur Dampfbildung verwandt an die Luft abgegeben und so dem Erdboden entzogen würde, wie G. BISCNOR² als erwiesen annimmt. Untersuchen wir zuerst diese Aufgabe hinsichtlich der Seen, so habe ich darüber bereits³ geäußert, daß allerdings der wärmere Boden an das ihn berührende Wasser Wärme abgeben müßte, wenn nicht diese Quelle bei der Tiefe der Seen durch die Länge der Zeit bereits erschöpft wäre. BISCNOR hat sich gegen die letztere Ansicht erklärt, und zwar für diejenigen Orte, wo die Bodentemperatur höher ist, als diejenige, bei welcher das Wasser seine größte Dichtigkeit hat, eine stets fortdauernde Erwärmung der tiefsten Wasserschichten und ein daraus folgendes Aufsteigen derselben anstatt daß an solchen Orten, wo die Bodentemperatur geringer ist, die wärmeren oberen Schichten herabsinken und dem Boden Wärme zuführen, während an solchen Orten endlich, wo die Bodentemperatur der des Wassers im Punkte der größten Dichtigkeit völlig gleich ist, gar keine durch ungleiche Temperatur bedingte Strömung statt finden kann, welches auch da der Fall seyn muß, wo die Temperatur der Luft sich in den verschiedenen Abschnitten des Jahres wenig ändert und die obersten Wasserschichten daher wegen ihrer großen Wärmecapazität nicht so weit erkalten, daß dadurch ein Herabsinken derselben

¹ Die ausführliche Literatur hierüber findet man in BUCHER'S Wärmehhre. S. 131.

² Wärmehhre. S. 138 ff.

³ S. Art. See. Bd. VIII, S. 741.

man bewirkt würde, also unter der tropischen Zone. Hiernach kann die Annahme einer steten Abkühlung sich also nur auf Seen unter mittleren Breitengraden und in solchen Höhen beziehen, wo die mittlere Bodentemperatur höher ist als diejenige, bei welcher das Wasser den Punct der größten Dichtigkeit erreicht. Zur Auffindung der Menge von Wärme, welche der Boden solcher Seen an das Wasser abgibt, wodurch ein Aufsteigen desselben nach statischen Gesetzen veranlaßt und dann ein Uebergang der überschüssigen Wärme an die Luft ermöglicht gemacht würde, bezieht sich BISCHOF auf die oben schon erwähnten, durch DE LA RIVE und MARCET beim Bohren eines artesischen Brunnens in der Nähe des Genfersees erhaltenen Resultate. Dabei wurden in 680 Fufs Tiefe $13^{\circ},8$ gefunden, und da die Tiefe des Sees 950 Fufs beträgt, so müßte die hier vorhandene Bodenwärme bei gleicher Zunahme mit wachsender Tiefe $16^{\circ},15$ R. betragen. Da aber SAUSSURE die Temperatur des Wassers in dieser Tiefe $= 4^{\circ},32$ R. fand, so wäre $16^{\circ},15 - 4^{\circ},32 = 11^{\circ},83$ das Maß der vom Boden gegebenen Wärme, welches dann, sobald es sich von dem Boden nach der Oberfläche zugeführten Quantum handelt, durch die Leitungsfähigkeit der den Boden bildenden Erd- und Felsarten bedingt würde. Hieraus folgert BISCHOF, daß noch außerdem durch das Aufsteigen des erwärmten Wassers vom Boden der Seen auf gleiche Art ein Wärmeverlust der Erde statt finde, als durch das Abschmelzen der Gletscher an ihrer unteren Fläche, und weist dann nach, in welchem Verhältnisse das auch von außen bald erwärmte, bald erkältete Wasser in Folge seines hierdurch bedingten specifischen Gewichtes abwechselnd aufsteigen oder niedersinken müsse.

151) Da einmal diese Frage in Anregung gebracht und hier im Allgemeinen darüber aufgestellten Ansicht widersprochen worden ist, so erlaube ich mir eine nähere Prüfung des Sachlichen, woraus hervorgehn wird, daß entweder gar kein Verlust von Erdwärme auf diesem Wege oder nur ein höchst unbedeutender statt finden kann, indem wirklich durch die Länge der Zeit ein gewisser Zustand des Gleichbleibens getreten seyn muß. Wenn man als erwiesen annehmen darf, daß die Temperatur des Wassers der Seen mit der Tiefe abnimmt und dann eine Schicht von mehr als 100 F. Tiefe folgt, wo die Temperatur unverändert bleibt, ein

aus fast allen Messungen hervorgehendes Resultat¹, so ist damit jene Behauptung schon auf die einfachste Weise bewiesen, denn man müßte nothwendig bei zunehmender Tiefe wieder auf eine Schicht von wärmerem aufsteigenden Wasser kommen, wenn ein Aufsteigen des am Boden erwärmten und dadurch specifisch leichter gewordenen statt fände. Zu dem nämlichen Resultate führt eine nähere Analyse des tatsächlichen Verhaltens. Wir wollen uns vorstellen, die Oberfläche des Wassers sey bis 0° C. erkaltet, so kann die Temperatur gar nicht oder nur unmerklich geringer werden; denn durch weiteren Wärmeverlust findet Eisbildung statt und das Wasser erhält eine in mehrfacher Beziehung schützende Decke. Zuerst wird die Verdampfung und die damit verknüpfte Bindung von Wärme vermindert, da das Eis weniger als das Wasser verdampft, zugleich aber ist das Eis ein schlechter Wärmeleiter, und endlich kann nur an der unteren Fläche der schon vorhandenen Decke weiteres Eis gebildet werden, durch dessen Entstehung jedoch für eine gleiche Masse Wasser 75° C. Wärme frei wird, die zwar durch das Eis, aber nur langsam, entweicht und daher der Dicke des entstehenden Eises eine bestimmte Grenze setzt; denn selbst in den ganz unwirthbaren Gegenden von Boothia Felix unter 70° N. B. erreichte das Eis auf der See nur 10 Fufs und auf einem Teiche nur 11 Fufs Dicke². Indem aber das Wasser ein so außerordentlich schlechter Wärmeleiter ist, wenn keine Strömungen in denselben nach statischen Gesetzen statt finden, so wird sich die Wärme der unteren Schichten nur äußerst langsam den oberen mittheilen, und wir dürfen dreist annehmen, daß die im Winter statt findende Abkühlung der Oberfläche nicht bis zu einer Tiefe von 200 bis höchstens 300 Fufs merkbar wird, da sie würde auf diese Weise ihre Wirkung nicht einmal bis zu 100 Fufs Tiefe merkbar machen, wenn wir dem Wasser ein stärkeres Leitungsvermögen als der Erde beilegen wollen, wozu wir gewiß nicht berechtigt sind, und bei der Erde erstreckt sich der jährliche Wechsel der Temperatur nach dem oben im zweiten Abschnitte enthaltenen Untersuchungen

1 Die wichtigsten Messungen findet man Th. VIII, S. 741. und oben §. 27.

2 S. Art. Meer, Bd. VI. S. 1695.

höchstens bis zu einer Tiefe von etwa 85 Fufs. Das kältere Wasser unter dem Eise ist aber leichter, als das unter ihm befindliche wärmere, so lange die Temperatur des letzteren nicht über etwa 8°C . hinausgeht, erhält sich daher statisch bei demselben, und die Winterkälte wird also nicht tief eintreiben, diejenigen Wassertheilchen aber, die bei $3^{\circ},78\text{C}$. ihre größte Dichtigkeit erlangen, müssen allerdings herabsinken, allein nicht bis zu einer bedeutenden Tiefe, weil sie von den während des Sommers erwärmten Schichten sehr bald über den Punkt der größten Dichtigkeit hinaus und mit den etwas tiefer befindlichen Wassertheilen ins Gleichgewicht kommen. Während des Schmelzens des Eises findet ein gleiches Verhalten statt, unterdessen nimmt die Wärme der Luft zu, die Sonnenstrahlen wirken auf das Wasser und beide Ursachen bringen die oberen Schichten bald über den Punkt der größten Dichtigkeit hinaus, so dafs keine beträchtliche Quantität herabsinken kann, immer aber so viel, um die Temperatur der tieferen Lagen unter die mittlere der Orte, wo sie sich befinden, hinabzubringen. Ueberhaupt sinken zwar speciell schwerere Flüssigkeiten in leichteren bald hinab und umgekehrt, wie sich beim *Passavin* zeigt, allein dieser Process wird ausnehmend erschwert, wenn die Ungleichheit der Temperatur durch Schichten von grosser Mächtigkeit verbreitet ist und die einander berührenden einen kaum oder gar nicht mefsbaren Unterschied zeigen¹. Wollen wir also die

¹ Bischof hat zur Unterstützung seiner Meinung eine Reihe schätzbarer Versuche über das Wärmeleitungsvermögen des Wassers angestellt, indem er dasselbe in 6 Fufs langen Röhren durch Eis erkältete oder durch eine Weingeistlampe erwärmte und die Zeit der Strömung mittelst Thermometer, eines unteren, eines oberen und eines mittleren, bestimmte. S. Wärmelehre S. 431 ff. Allein die angewandten Mittel der Erwärmung und Erkältung wirkten beide sehr vergisch auf die unmittelbar getroffenen Wassertheilchen und die Ungleichheit der Temperatur schwankte zwischen den Extremen bei Anwendung des Eises von $10^{\circ},12$ und $16^{\circ},5\text{C}$., dann von $12^{\circ},32$ und $7^{\circ},25$ und von $7^{\circ},25$ und $12^{\circ},8\text{C}$., bei Anwendung der Weingeistlampe aber von $14^{\circ},05$ und $18^{\circ},35$, von $10^{\circ},75$ und $26^{\circ},25\text{C}$., lanter höhere Temperaturen, bei denen die Dichtigkeit des Wassers sich schon stärker ändert; die mittlere Temperatur des Wassers der Seen ist aber ungefähr $= 5^{\circ}\text{C}$. und liegt also fast in der Mitte zwischen 7° und 8°C ., wobei die Dichtigkeit des Wassers gleich und zwischen denselben die Aenderung der Dichtigkeit am geringsten ist.

Thatsache, daß die Temperatur der tiefen Seen bis zu einer gewissen Tiefe abnimmt, dann aber ein gewisses Minimum erreicht und von da an bis zu noch größeren, mehrere Hundert Fuß betragenden Tiefen nicht wieder wärmer wird, mit anerkannten Naturgesetzen in Einklang bringen, so müssen wir annehmen, daß die Temperatur der untersten Schichten eben durch das Herabsinken des dichteren Wassers und das Aufsteigen des leichteren mit der Zeit in einen gewissen stabilen Zustand gebracht worden ist, nach welchem diese unter niederen Breiten der Bodentemperatur gleich oder nur wenig niedriger ist¹, mit zunehmender Polhöhe unter diese herabgeht, bis sie ihr bei $3^{\circ},78$ oder etwa zwischen $3^{\circ},5$ bis $4^{\circ},5$ gleich ist, noch weiter nach Norden hin sie aber übertrifft, wozu dann zugleich die jährlichen Variationen sich nicht mehr als bis auf etwa 100 bis 200 Fuß Tiefe erstrecken. Diese Ansicht läßt sich dadurch rechtfertigen, daß ein feuchter Erdboden die Wärme vorzugsweise gut leitet; der Boden der Seen mußte also gleich nach ihrem Entstehen dem herabsinkenden kalten Wasser seine Wärme mittheilen, und da dieses die erhaltene sofort mit sich in die Höhe nahm, andere kalte Massen aber an seine Stelle traten, dieser schnelle Wechsel ferner ohne Unterbrechung statt fand und obendrein dem Boden nie neue Wärme durch Sonnenstrahlen, wärmere Luft und Hydrometeore zugeführt wurde, so mußte er, wenn auch erst nach Tausend Jahren, in einen solchen mittleren Zustand kommen, daß jetzt keine Wärme aus Tiefen dieses Bodens, wohin die jährlichen, ja man darf sagen die seculären Variationen reichen, den auf ihm ruhenden Schichten mehr mitgetheilt wird.

Wenden wir uns jetzt zur Beantwortung der Frage, ob die Erde noch gegenwärtig fortwährend einen Verlust ihrer

1 V. HUMBOLDT Reisen Th. III. S. 131. fand die Temperatur des Wassers des Valencia-Sees in den Thälern von Aragua an der Oberfläche $0^{\circ},6$ bis $1^{\circ},5$ niedriger, als die der Luft, und hält dieses für eine Folge der Verdunstung; es kann aber auch daher rühren, daß das durch irgend eine Ursache erkaltete Wasser sofort herabsinkt und daß somit die ganze Masse durch diese oft wiederkehrende Wirkung etwas unter die Mitteltemperatur des Ortes herabgeht, wobei noch außerdem das in die meisten Seen sich ergießende kältere Wasser benachbarter Bergspitzen nicht ohne Einfluß bleiben kann.

ursprünglichen Wärme durch Abgabe eines Theils an das den Boden berührende Meerwasser erleidet, so fühlt man augenblicklich die noch ungleich grössere Schwierigkeit, hierüber mit einiger Wahrscheinlichkeit zu entscheiden. Fassen wir die Thatsachen zusammen, die über die Temperatur des Meeres und die vielen Strömungen in demselben an gehörigen Orten¹ beigebracht worden sind, so zeugt auf der einen Seite die mit der Tiefe abnehmende Temperatur und v. HONKKA's, die auch nicht allgemein richtige, doch für einzelne Orte ganz unbegründete Annahme, daß die Meere in einer gewissen Tiefe eine weiter herab nicht mehr abnehmende, ja auch nicht mehr wachsende Temperatur haben sollen, gegen ein fortdauerndes Aufsteigen des durch den Boden erwärmten Wassers; von der andern Seite aber lassen die unerklärlichen Strömungen, wodurch unablässig enorme Massen des Wassers in warme Regionen und umgekehrt des warmen in die kältesten Polargegenden geführt werden, keinen Raum, dieses Problem jemals genügend zu lösen. Ich möchte allgemein annehmen, daß durch die Wirkung dieser mächtigen Ursachen der Meeresboden, so wie der Boden der Seen, bereits in einen solchen Zustand des Gleichgewichts gekommen sey, daß er keine Wärme mehr abgibt. Dabei darf aber die oben §. 131 angegebene Thatsache, daß an einzelnen Stellen eine regelwidrige Wärme des Meeresbodens statt findet, wodurch namentlich das Wasser des Golphstromes seine übergroße Temperatur mindestens zum Theil erhält und auch selbst bei Spitzbergen das Wasser eine unter gleichen Umständen sonst nicht vorkommende Wärme zeigt, nicht übersehen werden. Hierdurch wird allerdings ein Wärmeverlust der Erde erzeugt, allein dieser Proceß, welcher im Ganzen und in weitem in den meisten Fällen mit vulcanischen Thätigkeiten zusammenhängt, gehört zu einer andern, sogleich zu untersuchenden Classe von Erscheinungen.

152) Niemand hat wohl in Abrede gestellt, daß bei den vulcanischen Ausbrüchen, dem Aufsteigen unermesslicher Rauch- und Feuersäulen und dem Ausfließen mächtiger Lavaströme eine große Menge Wärme aus dem Innern der Erde zur Oberfläche gelange; ob aber hiermit eine eigentliche Abgabe von

¹ S. Art. Meer. Bd. VI. S. 1656 ff. 1756 ff.

Wärme, ein wirklicher Verlust derselben von Seiten der festen Theile unsers Planeten verbunden sey, ist damit nicht nothwendig zugestanden. Müßte man annehmen, daß die vulcanischen Verbrennungsprocesse auf chemischen Actionen beruhten und die zum Vorschein kommende Wärme nur aus dem latenten Zustande entbandene sey, so könnte nicht unmittelbar ein wirklicher Verlust dieses unwägbaren Agens gefolgert werden, vielmehr würde die Entscheidung hierüber vor der Lösung des schwierigen Problems über das eigentliche Wesen der freien und latenten Wärme anheimfallen und könnte dann auf jeden Fall hier nicht genügend erörtert werden. Wenn aber mit der überwiegenden Mehrzahl der Physiker angenommen wird, daß die noch thätigen Vulcane als Schlünde zu betrachten sind, die bis zur noch glühenden Masse unserer Erde sich erstrecken, oder daß vielmehr bis zu ihren Mündungen die noch fortdauernden Glühungsprocesse unserer Erde hinaufreichen, so ist keinen Augenblick in Abrede zu stellen, daß hierdurch ein unermesslich großer Wärmeverlust der tieferen Schichten unseres Planeten gegeben sey. Wie überwiegend bedeutend aber dieses Mittel einer allmäligen Abnahme der Temperatur unserer Erde seyn mag, so ist doch eine ausführliche Erörterung desselben weder nothwendig, noch auch nur einmal nützlich, denn die Thatsache selbst unterliegt keinem Zweifel, eine Bestimmung der Quantitativ der hierdurch frei werdenden Wärme setzt aber eine genauere Untersuchung der Menge noch brennender Vulcane und der Größe ihrer Thätigkeiten voraus, die einem eignen Artikel vorbehalten bleibt¹, voraus sich dann ergeben wird, daß auf diesem Wege selbst keine nur annähernd genauen Größen zu erhalten sind. Hier darf jedoch die Bemerkung nicht übergangen werden, daß nach einer überwiegenden Menge vorhandener Thatsachen die vulcanischen Thätigkeiten ehemals weit ausgebreiteter und großartiger gewesen seyn müssen, als gegenwärtig, daß also nach Wahrscheinlichkeitsgründen eben hierdurch die äußere Kruste unserer Erde umgewandelt worden sey, und daß diese neben dem hierdurch erzeugten Verluste ihrer ursprünglichen hohen Temperatur ihre jetzige veränderte Gestalt und die mittlere Wärme an den verschiedenen

1 S. *Vulcane*.

ten erhalten habe. Nicht ohne Grund könnte dann hieraus folgert werden, daß durch dieses große, an Intensität stets zunehmende Mittel eine so lange fortdauernde allmälige Veränderung der Erdwärme nothwendig bedingt sey, als noch vulcanische Actionen vorhanden sind, wenn auch eine so langsame, daß deren Wirkungen erst aus genauen Messungen nach Jahrhunderten oder eigentlicher Jahrtausenden merkbar werden könnten.

153) Als letztes Mittel, wodurch unserer Erde Wärme zugeführt wird, sind die zahlreichen und beträchtlichen Gas-Exhalationen genannt worden. Die aufsteigenden Gase sind meistens Kohlensäure, die in der Nähe noch thätiger oder erloschener vulcane theils mit Wasser, an welches diese Säure gebunden ist, theils frei, häufig rein, zuweilen mit salzsaurem Gas und Schwefelwasserstoffgas gemengt, in wahrhaft ungeheurer Menge in allen Gegenden der Erde emporkommt. Wenn man das Stickgas ebenfalls in beträchtlicher Menge, namentlich in manchen Fällen, aufsteigende Stickgas von atmosphärischer Luft abstricht, welcher durch chemische Processe in der Tiefe ihr Sauerstoffgas entzogen worden seyn müßte, so fragt sich hauptsächlich, welchen Ursprung die unermessliche Menge von Kohlenwasserstoffen hat, deren Entstehen aus begreiflichen Gründen die Aufmerksamkeit der Naturforscher stets vorzugsweise erregte. Am natürlichsten ist es wohl, sie aus Kalkgebilden abzuleiten, aus denen sie durch chemische Mittel oder durch Hitze ausgeschieden werden müßte. BISCHEP¹, welcher diese Aufgabe aus-
führlich untersucht und die bekannten Thatsachen durch eigene Beobachtungen und selbst auch Versuche vermehrt hat, entscheidet hierüber nicht mit absoluter Bestimmtheit, neigt sich aber überwiegend zu der Meinung hin, daß die noch dauernde Hitze im Innern der Erde sie da frei mache, wo ein vor-
wärtiger Ausweg ihre Entweichung durch Aufhebung des sie zurückhaltenden Druckes gestatte. Wichtig sind in dieser Beziehung seine Versuche, aus denen hervorgeht, daß die durch Hitze aus Kalksteinen entbundene Kohlensäure keine be-
merkende Wärme zeigt, indem die zum Austreiben derselben verwandte Hitze zur Erzeugung ihrer Gasform dient. Wenn das Vorkommen der Gasexhalationen bei weitem in den

¹ Wärmelehre u. s. w. S. 317 ff.

meisten Fällen an solchen Orten, die sichtbare Spuren noch thätiger oder erloschener Vulcane zeigen, auf jeden Fall die auch durch sonstige Gründe unterstützte Hypothese sehr wahrscheinlich macht, wonach die Kohlensäure durch die noch fortdauernde Glühhitze im Innern der Erde entbunden wird, woraus die ungeheure Menge derselben allein erklärlich seyn dürfte, so läßt sich zugleich nicht verkennen, daß durch diesen Proceß auf jeden Fall der Erde eine unermessliche Menge von Wärme entzogen wird, welche, wenn auch nicht verschwunden, doch als gebunden in der Kohlensäure vorhanden ist¹.

154) Die Ursachen, welche eine Veränderung der bestehenden mittleren Temperatur der verschiedenen Orte bedingen, erscheinen nach den bisherigen Betrachtungen sehr wirksam, wenn gleich kein absolutes Maß ihrer Größe aufzufinden ist;

1 BRONGNIART in Poggend. Ann. XV. 470. aus Ann. des Sc. nat. T. XV. p. 225. glaubt, die großen Lagen von Steinkohlen und Braunkohlen seyen aus der früher in ungleich größerer Menge vorhanden gewesenen Kohlensäure entstanden, die sich erst habe ablagern müssen, um die Atmosphäre für warmblütige Thiere athembare zu machen, Brucher aber, welcher die gegenwärtige Bildung der als Mofetten aufsteigenden Kohlensäure von der Bildung vulcanischer Massen auf Kosten des kohlensauren Kalkes ableitet, schließt hieran die Hypothese, daß früher bei viel größerer Ausbreitung vulcanischer Thätigkeiten eine viel größere Menge entbundener Kohlensäure aufgestiegen seyn werde, deren Kohlenstoff zur Bildung der unermesslichen Lagerungen von Kohlen aus der Vorwelt das Material hergegeben habe. In Beziehung hierauf müßten wir jedoch annehmen, daß die ursprünglich der Erde gehörigen Kalktheile, ungeachtet der Glühhitze der Gesteinsmasse und ihres feurig flüssigen Zustandes, selbst bis zur Oberfläche hin kohlensauer gewesen wären. Wollte man statt dessen die Existenz einer ursprünglich vorhandenen überwiegenden Menge von Kohlenstoff annehmen, so ließe sich, wegen Ungewißheit des Ganzen, auch diese Hypothese nicht wohl widerlegen. Eine interessantere Betrachtung dürfte die seyn, daß ungeachtet der außerordentlichen Menge von stets aus der Erde aufsteigender Kohlensäure und der großen Quantität, die noch täglich durch Verbrennung der Pflanzenreste vorweltlicher Zeiten erzeugt wird, das constante Verhältniß der Kohlensäure und des Sauerstoffgases keine Aenderung erleidet. Die Natur im Großen hat, wie man hieraus sieht, noch unbekannte Mittel, den bestehenden Zustand des Gleichgewichts dauernd zu erhalten, und es dürfte ein Gleiches auch in Beziehung auf die Unveränderlichkeit der Temperatur statt finden.

sie aber in Beziehung auf die Grösse unserer Erde noch so bedeutend zu halten sind, daß sie in meßbarer Zeit merkliche Veränderung hervorzubringen vermöchten, darüber hat BISCHOF¹ gleichfalls eine Reihe schätzbarer Untersuchungen angestellt, die hier noch erwähnt werden müssen. Der Basalt zu den Hauptbestandtheilen gehört, welche durch mechanische Kräfte emporgehoben worden sind, hauptsächlich so man die nahe Uebereinstimmung desselben mit den Laven berücksichtigt, die Hypothese also sehr nahe liegt, daß der ganze Erdkern der Hauptsache nach aus basaltartiger Masse bestehe, so war es wohl am meisten sachgemäfs, die Abkühlungsgesetze bei grofsen geschmolzenen Basaltkugeln zu untersuchen, um von diesen auf die Abkühlung unserer Erde zu schliessen. Die für diesen Zweck angestellten Versuche sind so schätzbarer, als sie grofse Hülfsmittel erfordern, die wenigen Physikern zu Gebote stehn, und das Publicum ist daher beiden, sowohl G. BISCHOF, als auch seinem Freunde ALTHAUS, Dank wissen, daß sie die schwierigen Experimente auf der Saynerhütte glücklich zu Stande brachten. Basaltkugeln von 21 und 27 rheinl. Zoll Durchmesser mit gesenkten Löchern gossen oder Vertiefungen bohrten und mit hineingebrachten Thermometern die Zeiten der Erkaltung bestimmten. Uebergehn wir verschiedene beiläufig gegebene Resultate, z. B. die Bestimmung des Schmelzpunktes des Basalte, welche über die des Kupfers, also über 1400° hinausgeht, und einige andere, die hauptsächlich für Geologen Interesse haben, so beruht die Lösung des eigentlichen Problems darauf, daß man sich erlaubt, von der Zeit, welche eine solche Kugel bedarf, um von der Glühhitze zu einer mittleren Temperatur, nicht viel höher als die der Umgebung, heranzukommen, auf diejenige Zeit zu schliessen, während welche die ungleich gröfsere Erde von ihrem ehemaligen Schmelzpunkte zu ihrem jetzigen Zustande gelangt ist und in der Zeit gänzlich erkalten würde. Aus den Versuchen folgte, daß die Erkaltungszeiten bei der Basaltkugel eine geometrische Reihe bilden. BISCHOF argumentirt dann, daß, wenn LAPLACE die Rotation der Erde seit HIPPARCH, also 1977 Jahren, sich noch nicht um 0,01 Secunde geändert

¹ Wärmelehre n. s. w. S. 448 ff.

habe, ihre mittlere Temperatur von ihrer damaligen jetzt um nicht $0^{\circ},4$ verschieden seyn könne. Wird dann mit Formel eine Temperatur-Verminderung von $0^{\circ},024$ R. und die Wärme des Himmelsraumes zu $-45^{\circ},6$, die mittlere Temperatur unter dem Aequator aber $= 22^{\circ}$ R. angenommen, so wurde Temperatur-Ueberschuss der Erde unter dem Aequator über den des Himmelsraumes zu HIPPARCH's Zeiten $= 67^{\circ},624$ und ist jetzt noch $= 67^{\circ},6$ R., der Exponent des Verhältnisses der Erkaltung der Erde während 1977 Jahren ist also

$$= \frac{67,624}{67,6} = 1,000355.$$

Nehmen wir diesen Zeitraum als Einheit an und suchen daraus, wie lange es dauern müsse, bis die Erde um 1° R. erkalten könne, so ergibt sich aus

$$\frac{67,624}{66,624} = 1,015 = 1,000355^x$$

$x = 41,9$, also $41,9 \times 1977 = 82836$ Jahre für eine Wärme-Abnahme von 1° R. unter dem Aequator. Die Zeitdauer, in die Erde unter dem Aequator nur noch $0^{\circ},01$ Ueberschuss über die Wärme des Himmelsraumes haben oder eigentlich gänzlich erkaltet seyn würde, betrüge auf gleiche Weise berechnet

$$\frac{67,624}{0,01} = 6762,4 = 1,000355^x,$$

also von HIPPARCH's Zeiten an $24838,5 \times 1977 = 4910214$ Jahre. Interessanter als dieses Resultat ist es wohl, zu bemerken, wie lange Zeit verflossen seyn müsse, bis die Temperatur unter mittleren Breiten von der ehemaligen äquatorischen $= 22^{\circ}$ R. bis zur jetzigen $= 8^{\circ}$ R. angenommen herabsinken konnte, wenn man voraussetzen wollte, dass zur Zeit der Entstehung der ältesten Steinkohlenlager in den gemäßigten Zonen äquatorische Wärme geherrscht habe. Man erhält dann aus

$$\frac{67,6}{53,6} = 1,2611 = 1,000355^x$$

einen Zeitraum von $653,4 \times 1977 = 1291772$ Jahren¹.

¹ BISCHOF findet vermittelst einer andern Art der Berechnung deren Mittheilung hier zu viel Raum erfordern würde, die Zeit der

155) Bischof erkennt ebenso wenig, wie gewiß jeder
 lere, die Unsicherheit aller bei diesen Berechnungen zum
 nde liegenden Größenbestimmungen, und nennt in dieser
 lehung namentlich die angenommene Temperatur des Welt-
 nes, die nach neueren Messungen einer noch größeren
 e im hohen Norden ohnehin sehr problematisch geworden
 und die an sich ganz hypothetische Bestimmung der seit
 PARCH's Zeiten bis jetzt wirklich statt gefundenen Abküh-
 unserer Erde. Es kommen jedoch noch sehr viele an-
 weitige Bedingungen in Betrachtung, die es ganz unmög-
 machen, solche Versuche anzustellen, deren Resultate
 unmittelbar auf die Abkühlung unserer Erde anwenden
 n. Die Basalkugel lag zwar nur auf drei Stützpunkten,
 diese waren mit der Erde in Verbindung, und außer-
 war sie von unablässig strömender Luft umgeben; aus
 gefundenen Gesetzen ihrer Abkühlung läßt sich daher
 auf die Erkaltung großer Basaltberge und Lagen von
 eine Anwendung machen, wie durch Bischof geschehn
 nicht aber auf die allmähliche Erstarrung unserer Erde, die
 anzen genommen im leeren Raume schwebt, wobei also
 ch ist, ob das von GAY-LÜSSAC aufgefundene Gesetz,
 in diesem sich überhaupt keine Wärme befindet, mithin
 keine in denselben übergehn kann, auf diesen Fall An-
 ung leidet. Die Bestimmung hierüber hat dann weiter
 als auf die Zulässigkeit der sogenannten Strahlung, und es
 sich ferner, ob die durch die Sonnenstrahlen erregte und
 us dem Innern der Erde durch die angegebenen Mittel
 Vorschein kommende Wärme als eine wirkliche Vermeh-
 der vorhandenen Menge derselben oder als ein bloßer
 sel zwischen Bindung und Freiwerdung von Wärme zu
 hten sey. Im nächsten Zusammenhange hiermit ist dann
 die Frage, ob die bei der Reduction und Abkühlung
 unserer Erdkruste entwichene Wärme wirklich verloren
 ur in einen gebundenen Zustand versetzt worden sey, wie
 andern in einem großen Maßstabe der Fall seyn mußte,
 die große Quantität des Wassers auf unserer Erde durch

ung unserer Erde von $230^{\circ},4$ R. bis zu $0^{\circ},01$ über die Tempe-
 les Weltraumes = 853 Millionen Jahre. Die Abweichung bei-
 sultate von einander ist eine Folge der unsichern Größen, die
 r Berechnung zum Grunde liegen.

Bd.

P p

Vereinigung seiner beiden Bestandtheile gebildet worden wäre, da die spec. Wärmecapacität des Wassers so groß ist, daß beide Bestandtheile, bei der Siedehitze zu Wasser vereinigt, einen Wärmeverlust von ungefähr 40° C. erleiden. Wenn man überhaupt den stationären Zustand der Wärme unserer Erde in der historischen Zeit streng ins Auge faßt und so manche andere Erscheinungen damit verbindet, die allgemein bekannt und zahllos oft beobachtet, aber ihrer scheinbaren Einfachheit ungeachtet noch bei weitem nicht genügend erklärt worden sind, wohin ich vor allen andern diejenigen rechne, die man auf die Wärmestrahlung gegen den leeren Himmelsraum zurückbringen pflegt, wonach bald die Erdoberfläche ein stärkeres Strahlungsvermögen haben muß, um die Thaubildung zu erklären, bald den höheren Schichten der Atmosphäre ein solches zugeschrieben wird; denen alle Tage unausgesetzt um niederen Breiten und im Sommer unter mittleren und hohen eine unermessliche Quantität erhitzter Luft zuströmt, ohne daß diese die grimmige Kälte daselbst aufzuheben vermag, gegen den gewöhnlichen Erfahrungen zuwider, wonach in eingeschlossenen Räumen von willkürlicher Höhe die obersten Schichten gerade die wärmsten sind, wohin ferner gerechnet werden muß, daß unermessliche Meeresströme seit Jahrtausenden die stark erwärmten äquatorischen Fluthen mit denen der Polen mischen, ohne daß es ihnen gelungen ist, das Eis der letzteren zu schmelzen, so wie Millionen Kubikmeilen Luft aus niederen Breiten stets nach den Polen hinströmen und noch tief erkaltete von dort den Ländern der gemäßigten Zone erstarrende Kälte zuführen, ja daß die Erdoberfläche sich erkaltet, sobald nur eine Wolke oder irgend ein beschatteter Gegenstand die unmittelbar auf sie fallenden Sonnenstrahlen auffängt, wie denn auf gleiche Weise im Winter die erzeugte Wärme so bald entflieht, um erst im Sommer wiederzukehren; wenn wir alle diese und damit verwandte Probleme zu lösen versuchen, so bietet sich eine zwar kühne, nach gewissen Modificationen dennoch vielleicht nicht ganz verwerfliche Hypothese dar, deren Elemente sich kurz stellen lassen. Hiernach müßten wir annehmen, daß die Wärme der Erde an diese Kugel gebunden sey, wie an jeden sonstigen Körper gebunden zurückgehalten wird, die Erde aber nicht verlassen könne, weil sie in den

kann überzugehen überhaupt nicht vermag, in Folge dessen also die Grenze der Atmosphäre dahin fallen müßte, wo die Grenze der Wärmesphäre ist, weil über diese hinaus keine Expansion mehr statt findet. Wir hätten demnach ein Sphäroid des Wärmestoffes, wie der Luft und der Erde selbst, ein Sphäroid von größter Dichtigkeit in einer gewissen Tiefe unter der Oberfläche der Erde¹ und von stark abnehmender, sobald wir uns über die letztere erheben, wobei die Ungleichheit der Temperaturen unter verschiedenen Polhöhen durch den ständigen Einfluß der Lichtstrahlen (neben andern unbedeutenden Ursachen) bedingt würde und verschiedene Oscillationen durch den Conflict der Wärme anziehenden Kraft der Erde und der ihr entgegenwirkenden Erregung durch die Sonnenstrahlen statt fänden, ohne jedoch das Gleichgewicht des Ganzen zu stören. Eigentlich sind dieses alles nur Thatsachen; die Schwierigkeit liegt aber darin, ihre Nothwendigkeit als Folge der Gesetze über das Verhalten des Wärmestoffes genügend nachzuweisen, was künftigen Zeiten vorbehalten bleibt.

M.

Temperatur der Erde.

Von der Temperatur der Oberfläche sowohl als auch des Innern der Erde ist zwar schon oben² das Vorzüglichste gesagt worden, doch wurde die umständliche Erörterung dieses wichtigen Gegenstandes dem Artikel *Temperatur und Klima* vorbehalten. Indem wir dieser Zusage hier nachzukommen suchen, wollen wir zuerst die Theorie des vorzüglichsten Schriftstellers, der sich in den neueren Zeiten mit der Lösung dieses Problems beschäftigt hat, in einer gedrängten Uebersicht mittheilen, so weit dieses ohne unmittelbare Anführung der analytischen Ausdrücke geschehen kann, welche er seinen Untersuchungen zu Grunde gelegt hat. Ein Theil dieser Theorie ist bereits erwähnt und selbst mit einer kritischen Be-

¹ Nach dem specifischen Gewichte der Erde zu schließen, kann die Wärme ihr Maximum nicht wohl im Mittelpunkte der Erde haben.
A. S. S.

² S. Art. *Erde*. Bd. III. S. 970.

leuchtung begleitet worden, die aber hier vorerst außer unsern Gesichtskreis fällt, da es uns nur um eine gedrängte Darstellung der Ansichten dieses Schriftstellers zu thun ist, die rein und klar zu kennen jedem Physiker und Geologen von Interesse seyn muß.

A. Fourier's Theorie.

Die vorzüglichsten Resultate seiner mit seltener Gewandtheit und grossem Scharfsinn angestellten Untersuchungen über die Bewegung der Wärme in soliden Körpern hatte FOURIER schon im J. 1811 dem Institut von Paris mitgetheilt. Seit dieser Zeit machte er beinahe in jedem Jahre die Ergebnisse seiner weiteren Prüfung dieses Gegenstandes sowohl in den Memoiren dieses Instituts, als auch in Zeitschriften¹ bekannt. Endlich sammelte er diese Untersuchungen zu einem Ganzen in seinem berühmten Werke *Théorie analytique de la chaleur*, das auch durch die vielen und wesentlichen Bereicherungen merkwürdig ist, die der Verfasser desselben im Feld der höheren mathematischen Analyse gemacht hat. Die wichtigsten Probleme der Physik sowohl als auch der Mathematik, die hier aufgelöst erscheinen, haben LAPLACE, CAUCHY, PARSON u. A. veranlaßt, sich mit demselben Gegenstande zu beschäftigen, und der Letzte besonders ist als eigentlicher Gegner der von FOURIER aufgestellten Theorie aufgetreten. Die gelehrten Discussionen POISSON's und FOURIER's dauerten mehrere Jahre und wurden zuweilen nicht wenig lebhaft.

FOURIER kommt bei diesen seinen Untersuchungen über die Bewegung der Wärme in festen Körpern bekanntlich auf zwei verschiedene Gattungen von Gleichungen. Die eine ist sogenannte zweite Differentialgleichungen und beziehen sich bloß auf das Innere der Körper, während die anderen nur Differentialien der ersten Ordnung enthalten und sich auf die Oberfläche dieser Körper beziehen. Die ihm eigene Methode diese beiden Gattungen von Gleichungen zu integrieren, besteht in der Darstellung der Functionen durch unendliche Reihen, deren Glieder die Sinus und Cosinus der veränderlichen Stau-

1 In den Annales de Phys. et de Chimie. T. XIII bis XXVII

the enthalten. Die Coefficienten dieser trigonometrischen Glieder sind gegebene Zahlen, wenn der Werth der erwähnten Reihe für alle Fälle constant bleiben soll, und sie sind im Allgemeinen bestimmte Integrale, wenn diese Reihe, die schon in dieser Form wegen immer convergent ist, eine willkürliche Function darstellen soll. Da aber ein solches bestimmtes Integral im Allgemeinen nicht voraussetzt, daß die Function unter dem Integrationszeichen continuirlich ist, so sieht man, daß durch solche Reihen von Sinus und Cosinus selbst ganz continuirliche Functionen ausgedrückt werden können. Uebrigens ist, sofern diese Gleichungen auf die Bewegung der Wärme angewendet werden, jedes Glied dieser Reihen mit einer Exponentialgröße afficirt, die mit der Zeit sehr schnell abnimmt, so daß man in der Anwendung immer schon mit den ersten Gliedern dieser Reihen ausreichen kann. Dieses so sinnreiche als fruchtbare Mittel wendet FOURIER auf die Bewegung der Wärme in verschiedenen Körpern an, auf ein Rechteck von dünnem Metall, auf eine prismatische Stange, auf einen kreisförmigen Ring, auf eine solide Kugel, auf einen Cylinder, dessen eines Ende immer in derselben Temperatur erhalten wird, und endlich auch auf solche Körper, deren eine Dimension unendlich groß ist. Das letzte Beispiel besonders giebt dem Verfasser Gelegenheit zu seiner neuen Entwicklung der Reihen in bestimmte Integrale und die Entwicklung ist es, die ihn auf die merkwürdigen Resultate geführt hat, die er in dem genannten Werke über den Gang der Temperatur im Innern der Erde aufgestellt hat. Nach seiner Theorie schickt ein erwärmter materieller Punkt immerwährend und nach allen Richtungen seine Wärme aus. Ist der Punkt im leeren Raume, so sendet er diese Wärme ganz frei und ungehindert aus und die Intensität der Wärme ist, in jedem Punkte ihres Weges, dem Quadrate des bereits zurückgelegten Weges verkehrt proportionirt. Wenn dieser erwärmte Punkt ein innerer Punkt eines festen Körpers ist, so schickt er zwar auch seine Wärme nach allen Richtungen aus, aber seine Wärmestrahlen erlöschen bald und schon in sehr kleinen Distanzen von diesem Punkte. Diese Distanzen hängen von der Natur der Materie ab, aus der der Körper besteht, von der Temperatur u. dgl. und endlich der erwärmte Punkt auf der Oberfläche eines

festen Körpers ist, so verliert er diese Eigenschaft der Wärmeausstrahlung entweder ganz oder doch zum Theil und nimmt dafür eine andere an, nämlich die, jene Strahlen zu reflectiren, die ihm von anderen, inneren oder äußeren Punkten, des Körpers zugeschickt werden. Dieses vorausgesetzt wird also ein auf einen gewissen Grad erwärmter Körper M, in der Nähe anderer ungleich erwärmter Körper, diesen anderen Wärme zusenden oder von ihnen Wärme erhalten. Allein die Wärme, welche ein unendlich kleines Element w der Oberfläche des Körpers M aussendet, besteht aus zwei Theilen, nämlich erstens aus derjenigen Wärme, die aus dem Innern des Körpers M kommt und das Element w in allen Richtungen durchkreuzt, und zweitens aus der, welche die umgebenden äßern Körper auf das Element w senden und welche dann von diesem Elemente nach dem bekannten Gesetze reflectirt wird, daß der Einfallswinkel dem Reflexionswinkel gleich ist. Beide Theile zusammengenommen nennt FOURIER die *ganz ausgesendete Wärme* (*la chaleur totale émise*), die auch aus der vollständigen Wärmestrahlung des Körpers kommt, während diejenige Ausstrahlung, die bloß von der dem Körper selbst inwohnenden Wärme kommt, schlechthin *Ausstrahlung* (*rayonnement*) oder auch *eigenthümliche Ausstrahlung* (*émission propre*) heißt. Ueberdies läßt aber auch noch das Element w alle diejenige Wärme in den Körper M übergehn, die von außen auf das Element kommt und von dem Element nicht reflectirt wird, und dieses wird die *absorbirte Wärme* genannt, wobei vorausgesetzt wird, daß dabei keine Wärme eigentlich verloren geht, sondern daß die reflectirte und die absorbirte Wärme des Elements w eine Summe bildet, die immer gleich ist der ganzen auf dieses Element von außen gekommenen Wärme. Die erste, die reflectirte Wärme, wird in einer bestimmten Richtung von dem Elemente wieder ausgesendet, die zweite aber, die absorbirte Wärme, wird ein integrierender Theil der ganzen Wärme des Körpers M, und kann von diesem Körper wieder nach allen Richtungen ausgesendet und auch durch ganz andere Elemente des Körpers ausgesendet werden, als die sind, durch welche sie in den Körper gedrungen ist. Alle diese Grundlagen werden von FOURIER als ebenso viele Axiome betrachtet, auf die er seine Theorie von der Wärme erbaut.

In seiner Anwendung dieser Theorie auf die Wärme des Erdkörpers, die hier der Gegenstand unserer Untersuchungen ist, leitet er diese Wärme zuerst aus drei Quellen ab: I) die Erwärmung der Erde durch die Sonnenstrahlen, II) die Theilnahme der Erde an der Temperatur des Weltraums und III) die ursprüngliche Hitze ihres Inneren. Die erste unterliegt keinem Zweifel, die zweite ist von FOURIER, unseres Wissens, zuerst aufgestellt worden, und die dritte endlich wurde früher von BUFFON vertheidigt und ist jetzt, aller bisherigen Gegenstände ungeachtet, als unabweisbar beinahe allgemein angenommen. Wir wollen sie nach der Reihe näher betrachten.

1) Erwärmung der Erde durch die Sonne.

Die Sonnenstrahlen bringen auf die Erde eine zweifache Wirkung hervor. Die eine derselben ist periodisch und betrifft nur die äußere Einhüllung der Erde; die zweite aber ist constant und zeigt sich erst in einer Tiefe von nahe 30 Meilen unter der Oberfläche der Erde. Die Temperatur jener äußeren Einhüllung, jener obersten Rinde der Erde, befolgt tägliche sowohl, als auch jährliche Variationen, und diese Variationen sind desto beträchtlicher, je mehr man sich in dieser Rinde der Oberfläche der Erde nähert. Die Temperatur sehr entfernter Orte im Innern der Erde ist für denselben Ort constant, und sie wird für dieselbe Tiefe immer kleiner, je mehr man sich den Polen nähert. Die Anwesenheit der Luft über und des Wassers auf der Oberfläche der Erde macht die Vertheilung der Sonnenwärme gleichförmiger, als sie ohne diese beiden Ursachen seyn würde. Die Luft wird von immerwährenden Winden und der Ocean von regelmäßigen und weit verbreiteten Strömungen, so wie von der täglich wiederkehrenden Ebbe und Fluth bewegt. Von denjenigen Sonnenstrahlen, die auf der Erde ankommen, durchziehen die einen die Atmosphäre und die Gewässer der Erde, die andern werden in diesen beiden Flüssigkeiten aufgefangen und einige enden, werden wieder in den Weltraum zurückgeworfen. Dieser unendliche Raum ist der Sammelplatz aller der Wärme, seit dem Anfange aller Dinge von allen himmlischen Körpern ausgeströmt ist, von den dunkeln Planeten sowohl, als auch von den leuchtenden Sonnen, da beide Arten von Him-

melskörpern ohne Zweifel eine primitive Wärme besitzen haben, die sich mehr oder weniger in ihrem Innern erhalten hat, je nach der Ausdehnung (dem Volumen) dieser Körper, nach der Leitungsfähigkeit ihrer Massen und nach der Beschaffenheit ihrer Oberfläche. Die Erde z. B. hat gewiss in der Nähe ihres Mittelpuncts eine Temperatur, welche die ihrer Oberfläche weit übertrifft, weil man, je näher man zu diesem Mittelpuncte herabsteigt, immer auch eine größere Hitze im Innern der Erde findet. Nach den bisherigen, noch etwas unvollkommenen und allerdings noch nicht in solchen Tiefen, die gegen den Halbmesser der Erde beträchtlich genannt werden können, angestellten Beobachtungen kann man die Zunahme der Temperatur für eine Vertiefung von 32 Meter gleich einem Grad des hunderttheiligen Thermometers schätzen.

Wenn man die Wirkungen dieser dreifachen Wärmequellen für die Erde genauer untersucht, so findet man, daß diese Wirkungen sich so verhalten, als ob jede einzeln für sich ohne die beiden anderen existirte, so daß man also nur die Summe dieser einzelnen Wirkungen zu nehmen braucht, um die Totalwirkung aller zu erhalten. Dieses geht aus den mathematischen Gesetzen der Bewegung der Wärme, so wie auch aus dem bekannten allgemeinen Princip der Differentialrechnung unmittelbar hervor. Wenn man in eine Tiefe von nur 40 Meter unter die Oberfläche der Erde herabsteigt, da wo die Temperatur anfängt constant zu werden, so sieht man, daß in diese tiefen Orte die Wärme von zwei einander entgegengesetzten Seiten zusammenfließt. Die Sonne gießt nämlich zuerst ein gewisses Maß von Wärme in diese Orte aus, dessen Größe vorzüglich von der Breite des Ortes abhängt. Aber auch vom Mittelpuncte der Erde wird eine bestimmte Quantität Wärme dahin geschickt, nur eine sehr geringe und hat noch kaum bemerkbare, daher man sie auch in diesen Tiefen noch ganz übersehn oder weglassen kann. Die erste oder die Sonnenwärme ist es also beinahe ganz allein, die sich in diesen Tiefen unter der Erde anhäuft und sich immerwährend erneuert. In der Nähe des Aequators dringt diese Wärme am tiefsten in die Erde ein und fließt von da allmählig gegen die beiden Pole ab. Steigt man aus diesen Tiefen von 40 Metern näher gegen die Oberfläche der Erde, so werden allmählig jene *Variationen* der Temperatur bemerkbar,

dem Laufe der Sonne folgen und daher eine *jährliche*, mit vier Jahreszeiten regelmässig wiederkommende Periode haben. Noch höher hinauf, zwei oder drei Meter unter der Oberfläche, bemerkt man endlich, nebst jenen jährlichen, auch *tägliche* Variationen der Erdwärme, und diese letzteren sind um so grösser, je näher man der Oberfläche der Erde kommt. Die Amplitude oder die Ausdehnung jener jährlichen Variationen, d. h., die Differenzen zwischen der grössten und kleinsten jährlichen Temperatur sind desto geringer, je tiefer man unter die Oberfläche herabsteigt. Die verschiedenen Punkte derselben Verticale, die man von der Oberfläche gerade zum Mittelpunct der Erde herablässt, kommen nicht alle zur selben Zeit zu diesen beiden Extremen ihrer Temperatur, aber dessenungeachtet ist, für einen und denselben Punct einer Verticale, die mittlere jährliche Temperatur dieses Punktes eine *constante* Grösse. Diese constante Grösse ist nämlich die oben erwähnte *beständige* Temperatur der tiefsten Orte. Dieses Resultat der Analyse, was von den Beobachtungen bestätigt wird, ist sehr merkwürdig, da man, es zu erhalten, von der innern Wärme des Erdkerns und von allen den andern Einflüssen abstrahirt hat, die es vielleicht vielfältig modificiren könnten, von denen aber unsere Kenntnisse bisher nur noch sehr unvollkommen sind.

Wenn die Rotationsgeschwindigkeit der Erde um ihre Achse grösser oder wenn unser Tag kürzer wäre, als er gegenwärtig ist, so würden die beobachteten täglichen Variationen der Wärme nicht in so grosse Tiefen dringen, wie jetzt, sondern näher an der Oberfläche liegen. Ebenso würde es sich mit den jährlichen Variationen verhalten, wenn der Umlauf der Erde um die Sonne geschwinder, d. h., wenn die Länge eines Jahres kürzer werden sollte. Und ganz zu denselben Resultaten würde man auch gelangen, wenn zwar die Länge des Tages und die des Jahres dieselben blieben, wie sie jetzt sind, wenn aber dafür die Leitungsfähigkeit der Massen, die die Erdoberfläche bilden, geringer wäre. Bei gleicher Leitungsfähigkeit aber müssen, wie es schon für sich klar ist, die Tiefen, in welchen jene jährlichen und täglichen Variationen aufhören bemerkbar zu seyn, mit ihrer Periode wachsen und mit ihr abnehmen, wie denn auch die Rechnung zeigt, dass jene Tiefe unter der Erdoberfläche der Quadrat-

wurzel aus dieser Periode (des Tags oder des Jahrs) proportional ist. Daraus wird zugleich erklärt, warum die täglichen Variationen der Wärme nur etwa auf den 19ten Theil der Tiefe eindringen, welche die jährlichen einnehmen. In der That ist die Länge des siderischen Jahres gleich 365,256 mittleren, das heisst, gleich 366,2564 Sterntagen und von der letztern Zahl ist die Quadratwurzel gleich 19,1378.

Dieselbe Analyse lehrt uns auch das Verhältniß kennen, welches zwischen dem Gesetze jener periodischen Variationen und zwischen der Gesamtmenge der Wärme besteht, welche diese Oscillationen erzeugt. Wenn z. B. die äußerste Erdrinde von Schmiedeeisen wäre, so würde die Wärme, welche die Abwechselung der Jahreszeiten hervorbringt, für das Klima von Paris und für ein Quadratmeter der Oberfläche der Erde gleich seyn derjenigen Wärme, welche einen Eisylinder schützen kann, dessen Basis dieser Quadratmeter und dessen Höhe nahe 3,1 Meter ist. Da aber die Leitungsfähigkeit der irdischen Substanzen viel kleiner ist als die des Eisens, so sieht man, daß die in der Natur wirklich statt habende Wärme dieses Ursprungs auch viel kleiner seyn muß, denn sie ist in der That proportional der Quadratwurzel aus dem Producte der Capacität der Materie für die Wärme und der Permeabilität derselben.

II) Erwärmung der Erde durch den Weltraum.

Wenn die Sonne und alle sie umgebenden Planeten und Kometen nicht existirten, so würde die Temperatur desjenigen Raumes, welchen diese Himmelskörper einnehmen, ohne Zweifel eine ganz andere seyn, als die, welche jetzt in der That statt hat. Um einigermaßen zur näheren Kenntniß derjenigen Temperatur zu gelangen, die jetzt in demjenigen Theile des Weltraumes, den unser Sonnensystem einnimmt, herrschen mag, muß man, nach FOURIER, zuerst denjenigen thermodynamischen Zustand der Erdmasse untersuchen, der bloß von der Einwirkung der Sonne kommt. Diese Untersuchung zu vereinfachen kann man die Einwirkung der Atmosphäre vorläufig gänzlich weglassen. Wenn nun nichts da wäre, was diesem Weltraume eine gewisse constante Temperatur geben könnte,

h. also, wenn unser ganzes Sonnensystem in einem rings-
abgeschlossenen Raume, ohne allen Wärmestoff, enthalten
eingeschlossen wäre, so würden sich uns gewiß ganz
andere Erscheinungen zeigen, als diejenigen sind, die wir jetzt
beobachten. Die Polargegenden unserer Erde z. B. würden
unter einer unermesslichen Kälte erstarren, und die Zunahme
der Kälte vom Aequator nach beiden Polen würde unver-
gleichbar schneller vor sich gehn, als jetzt. Die geringste
Veränderung in der Entfernung der Sonne von der Erde, wie
wegen der Excentricität der Erdbahn, würde sehr schnelle
und sehr bedeutende Aenderungen der Temperatur auf dieser
Erde erzeugen und der Wechsel des Tags und der Nacht
würde plötzlich und ohne alle Abstufungen von Licht zu Schat-
te, von Wärme zu Kälte vor sich gehn. Alle Pflanzen und
Thiere würden beim Einbruche der Nacht schnell eine durch-
dringende Kälte empfinden und die Körper derselben würden
unter Wirkung eines so schnellen und kräftigen Eindrucks nicht
leben, so wenig als den entgegengesetzten Wechsel bei dem
plötzlich ebenso schnell anbrechenden Tage. Die Wärme des
Raums der Erde würde, wie wir bald sehen werden, diesen
erheblichen Mangel aller Wärme in dem die Erde umgeben-
den Raume keineswegs ersetzen. Dieser Theil des Weltraum-
es, den unser Sonnensystem einnimmt, muß daher eine
eigenthümliche und constante Wärme haben, die viel-
leicht nur wenig von jener der irdischen Pole verschieden ist.
Diese Wärme aber hat ihren Ursprung in der Wärmestrahlung
aller der Himmelskörper, deren Licht und Wärme bis zu uns
gelangen kann. Die unzählbare Menge dieser Körper wird
allmählig die Ungleichheiten wieder ersetzen, die in der ei-
gentlichen ursprünglichen Temperatur eines jeden Planeten und
Meten sich vorfinden mögen, und sie wird die Wärmestrah-
lung über den ganzen Raum, in welchem sich diese Planeten
befinden, allmählig gleichförmig vertheilen. In anderen Him-
melsräumen wird vielleicht die Temperatur eine ganz andere
sein, aber der Theil, welcher unserem Sonnensysteme ange-
hört, wird in allen seinen Punkten nahe dieselbe Tem-
peratur haben, weil dieses System gleichsam eine eigene Fa-
milie von Himmelskörpern bildet, welche in Beziehung auf
den übrigen Himmelsraum auf einen sehr kleinen Platz zu-
sammengedrängt und zugleich von allen übrigen Sonnensyste-

mon durch Distanzen getrennt ist, gegen welche die Dimensionen unseres eigenen Systemes nur als unendlich klein erscheinen. Einen ähnlichen Fall würde man in dem inneren Raume eines grossen Saales haben, wenn die ihn umgebenden Mauern mit der äusseren Luft in keinem Wechselverhältniss ihrer Wärme ständen. In einiger Zeit würde dieser ringsum verschlossene Saal, wenn er auch nur von wenigen Menschen bewohnt würde, in seinem Inneren eine constant Temperatur annehmen, die ihre Ursachen blofs in der Wärmeausstrahlung der Bewohner desselben und in der Erzeugung derjenigen Wärme haben würde, die durch das Athmen dieser Bewohner entsteht. Auf gleiche Weise nehmen auch alle Körper unseres Sonnensystems Theil an der diesem ganzen Weltraume gemeinschaftlichen Temperatur, nur wird dieselbe für jeden einzelnen Planeten durch die Einwirkung der Sonne desto mehr vergrößert, je näher der Planet selbst an der Sonne steht. Um aber auf diese Weise diejenige Temperatur, die jeder Planet dadurch erhalten hat, und um die Vertheilung der Wärme auf seiner Oberfläche zu bestimmen, müßte man ausser diesem seinem Abstände von der Sonne, auch noch die Neigung seiner Rotationsaxe gegen die Ebene seiner Bahn kennen, so wie die nähere Beschaffenheit dieser Oberfläche und die der ihn umgebenden Atmosphäre. Unter der Voraussetzung, daß die ursprüngliche Wärme der Planeten, so wie die der Erde, keinen Einfluss mehr auf seine äusserste Oberfläche äussert, wie dieses bei unserer Erde nach den Beobachtungen der Fall ist, würde die Polartemperatur für alle Planeten nahe dieselbe, nämlich gleich der Temperatur des Weltraumes seyn, in welcher sich alle diese Planeten bewegen. Allein die Temperatur der anderen Theile der Oberfläche dieser Planeten kann, aus den so eben angezeigten Gründen, nicht mit Genauigkeit bestimmt werden, diejenigen Planeten vielleicht ausgenommen, die sich, wie Uranus, in einer so grossen Entfernung von der Sonne bewegen, daß der Einfluss dieses Gestirns auf alle Theile seiner Oberfläche sehr unbedeutend seyn kann, so daß wahrscheinlich die ganze Oberfläche dieser entfernten Planeten nur die Temperatur des Weltraumes, d. h. die der beiden Erdpole, haben mag.

Nehmen wir aber auch die Einwirkung der Atmosphären

e wir bisher weggelesen haben, in unsere Betrachtungen
 d, so sieht man zuerst, daß sie wegen der großen Beweg-
 heit der sie constituirenden Elemente die Vertheilung der
 Wärme über alle Partien der Erdoberfläche gleichförmiger
 chen wird, als dieses ohne diese Atmosphäre der Fall seyn
 wärde. Allein diese Atmosphäre besitzt noch eine andere
 merkwürdige Eigenschaft, die wir durch einen interessan-
 ten Versuch SAUSSURE's kennen gelernt haben. Die von der
 Sonne im leuchtenden Zustande ausfließende Wärme durch-
 dringt nämlich die Luft und alle durchsichtige Körper mit
 großer Leichtigkeit, aber wie sie, auf diesem ihrem Wege, mit
 festen oder tropfbaren Körpern in Contact kommt, so verwand-
 elt sie sich in eine *dunkle Wärme* und die Strahlen dieser
 dunklen Wärme verlieren beinahe ganz ihre frühere Eigen-
 schaft der leichten Durchdringlichkeit. Die aus der Sonne
 kommende leuchtende Wärme verwandelt sich demnach, wenn
 sie durch die Atmosphäre gegangen und mit den Körpern auf
 der Oberfläche der Erde in Berührung gekommen ist, in eine
 dunkle Wärme, und diese dunkle Wärme häuft sich
 an der Oberfläche der Erde und in den daselbst befindlichen
 Körpern desto mehr an, als die auf denselben zunächst auf-
 liegenden Luftschichten dichter und weniger beweglich sind.
 Diese zwei Eigenschaften der größeren Dichte und der ge-
 ringeren Beweglichkeit der untersten Luftschichten sind näm-
 lich, wie die bekannte schöne Theorie des Thaues so tref-
 fend bestätigt hat, die eigentlichen Hindernisse, daß die
 dunkle Wärme nicht wieder aus diesen Körpern ausströmen
 kann, d. h. daß diese Körper nicht wieder so schnell erkal-
 ten können. Und hierin ist auch die vorzüglichste Ursache
 der größern Kälte zu suchen, die man auf hohen Bergen an-
 trifft, so wie der bedeutenden Wärmeanhäufungen, die in
 den Ebenen und Thälern der Erde gefunden werden, Anhäu-
 gungen, die weder von dem Aufsteigen der erwärmten leich-
 ten Luft, noch selbst von der Einwirkung der Winde gänz-
 lich vernichtet werden können.

III) Erwärmung der Erde durch das Centralfeuer.

Hier geht Fournier von der Voraussetzung aus, daß die Beobachtungen zufolge die Wärme des Innern der Erde in je 30 oder 40 Meter Tiefe um einen Grad des hunderttheiligen Thermometers zunehmen soll. Dieses angenommen glaubt er daraus sowohl den Ort der inneren Wärmequelle der Erde, als auch die jetzt bestehende Wirkung derselben auf die Oberfläche der Erde bestimmen zu können. Was diesen Ort betrifft, so ist aus der Natur der Sache klar und auch durch die Analyse bestätigt, daß diese Wärmezunahme der Erde mit der Tiefe nicht von der fortgesetzten Einwirkung der Sonne auf die Erde kommen kann. Wenn dieses der Fall wäre, so würden wir gerade umgekehrt eine Abnahme der Wärme in größeren Tiefen bemerken müssen. Die Ursache, die die tiefer liegenden Erdschichten eine höhere Temperatur giebt, muß also eine innere Wärmequelle seyn, deren Aufenthalt tief unter den Puncten ist, bis wohin wir in das Innere der Erde herabsteigen konnten. Zweitens muß aber auch der Zuwachs der Wärme, der aus einer solchen Quelle auf die Oberfläche der Erde gelangt, nur äußerst gering, ja ganz unmerklich seyn, wie dieses aus dem Gesetze der Wärmenahme beim tieferen Eindringen in das Innere der Erde folgt. Eine große Kugel von Eisen z. B., in welcher, wie in der Erde, das Herabsteigen um einen Meter unter die Oberfläche nur den dreißigsten Theil eines Grades in der Wärmezunahme giebt, würde, wie die Rechnung zeigt, nur den vierten Theil eines Grades für die Wärmezunahme auf der Oberfläche einer solchen Kugel geben. Da aber die Erde die Wärme noch viel weniger leitet, als das Eisen, so würde auch das Resultat für die Erde noch geringer seyn und, was besonders bemerkt zu werden verdient, dieses Resultat würde ganz unabhängig vom dem Zustande jener Wärmequelle selbst seyn. Fournier kam durch Hülfe seiner Analyse zu dem wichtigen Schlusse, daß dieser Zuwachs des dreißigsten Theils eines Grades am Thermometer für jedes Meter Vertiefung unter der Oberfläche der Erde, sofern dieselbe bloß als eine Wirkung des Centralfeuers angesehen wird, ehemals sehr viel größer gewesen seyn muß und daß überdies dieses Verhältniß der Wärmezunahme zu

Zeit sich nur sehr langsam ändert, so daß mehr als dreitausend Jahre erfordert werden, dieses Verhältniß auf ihre alte herabzubringen, oder daß erst nach dieser langen Periode von 300 Jahrhunderten die Wärmezunahme erst für 60 fter Vertiefung einen Grad C. betragen werde. Ebenso langwird also auch die Abnahme der Temperatur auf der Oberfläche der Erde selbst seyn. Die sogenannte *seculäre* Abnahme wird nach der bekannten Regel gleich seyn dem gegenwärtigen Werthe derselben dividirt durch die doppelte Anzahl der Jahrhunderte, die seit dem Anfange der Abkühlung der Erde verflossen ist. Da uns durch die historischen Denkmäler, die uns aus der Vorzeit noch übrig geblieben sind, wenigstens eine Grenze dieser Anzahl gegeben ist, so mögen wir daraus den Schluß ziehen, daß seit der alexandrinischen Periode bis auf unsere Zeit die Temperatur der Erdoberfläche, aus jener Wärmequelle kommt, noch nicht um den dreistertsten Theil eines Grades C. abgenommen habe¹.

Ganz anders aber mag es sich mit denjenigen Schichten der Erde verhalten, die tief unter ihrer Oberfläche liegen. Diese Schichten können sich noch jetzt in einem Zustande des Ruhe befindens befinden und denselben vielleicht auch noch weit erhalten, und diese werden auch in der Folge der Jahrhunderte noch große Veränderungen in ihrer Temperatur erleiden. Da die Oberfläche der Erde wird von dieser innern Wärme viel als gar nicht mehr afficirt, und ihre Wärme kann nur durch die Einwirkung äußerer Ursachen, z. B. durch die Luft, verändert werden. Dessenungeachtet ist jener Theil der Wärme, welchen die Oberfläche der Erde dem Himmelsraum durch Ausstrahlung und durch Reflexion zusendet, allerdings noch meßbar. Nach den darüber angestellten Berechnungen ist diejenige Wärmemenge, die während des Laufes eines Jahrhunderts aus einem Quadratmeter der Oberfläche der Erde ausströmt, im Stande, eine Eissäule zu schmelzen, deren Basis jenes Quadratmeter und deren Höhe nahe drei Meilen ist.

¹ Vergl. Art. *Tag*. Abth. F.

B. Poisson's Theorie.

Auf eine andere Art hat diesen Gegenstand Poisson angefaßt¹. Er stellt einen analytischen Ausdruck für die Temperatur u im Innern der Erde, in einer Tiefe x unter der Oberfläche derselben, auf. Dieser Ausdruck besteht aus mehreren Gliedern, deren Werthe periodisch wiederkehren und die er durch eigene Formeln berechnen lehrt, die er schon früher² gegeben hatte. Die Vergleichung dieser Formeln mit thermometrischen, in größeren Tiefen angestellten Beobachtungen hält er für die vortheilhafteste Art, die leitende und strahlende Kraft der Erde zu bestimmen. Für die gewöhnlichen Tiefen, in welchen man bisher beobachtet hat, geht u in die *mittlere Temperatur der Erdoberfläche* über, die er durch m bezeichnet und die man als eine Function der geographischen Breite betrachten muß, den besondern Fall angenommen, wenn die Oberfläche der Erde durch locale Zufälle bedeutenden Veränderungen ihrer Wärme ausgesetzt wird, wo dann dieser mittlere Werth von u durch ein bestimmtes Integral (*intégrale définie*) ausgedrückt werden kann. Dieser besondern Fall also hier unberücksichtigt gelassen gelangt Poisson zu folgendem Ausdrucke für die oben durch m bezeichnete Gröfse. Ist t die mittlere Temperatur der Atmosphäre in ihren untersten, die Erdoberfläche berührenden Schichten, α die Wärmestrahlung der Atmosphäre und β die der Sonne, und ist k ein Coefficient, der von der elastischen Kraft der Luft und, wenn sie in Bewegung ist, von ihrer Geschwindigkeit abhängt, so hat man

$$m = \frac{kt + \alpha + \beta - c}{k + h},$$

wo h und c constante Gröfsen bezeichnen. Die einfache Voraussetzung, die man für die Constitution der Atmosphäre machen kann, ist die, die Gröfse m gleich t zu setzen, wo dann die vorhergehende Gleichung in folgende übergeht:

$$m = \frac{\alpha + \beta - c}{h}.$$

Aus dieser Gleichung folgt, dafs, wenn man die Temperatur

1 S. *Connaissance des Temps*, 1827. p. 303.

2 *Journal de l'École polytechnique* Cah. XIX. p. 74. 321.

Erdoberfläche auf irgend eine Weise ändert, die letzte Gleichheit nicht gestört wird, da die wärmestrahrenden und absorbirenden Kräfte in demselben Verhältnisse wachsen.

Alles Vorhergehende setzt übrigens voraus, daß der Wärmezustand der Erde durch irgend eine constante Ursache permanent erhalten werde, und jene Resultate würden nicht mehr gelten, wenn die Erde in der Vorzeit eine viel höhere Temperatur gehabt hätte oder, was dasselbe ist, wenn der Wärmezustand der Erde noch nicht ihre endliche Grenze erreicht hätte, sondern wenn sie einer noch weitern Abkühlung an der Oberfläche ausgesetzt seyn sollte. Aber vor diesem letzten Zustande giebt es einen andern, der überhaupt in jeder Theorie der Wärme vorzugsweise zu beachten ist und den Poisson, der Kürze des Ausdrucks wegen, den vorletzten Zustand nennt. Damit ist aber derjenige gemeint, für welchen die Glieder der Reihe von Exponentialgrößen, in welche sich der Ausdruck für die Temperatur entwickeln läßt, bis auf die ersten verschwunden sind, so daß daher nur der Werth dieses ersten Gliedes jener Reihe noch merklich ist. Dann zeigt sich in dem Ausdrucke von u ein neues Glied, das aber für die beobachteten Tiefen nur dann noch bedeutend ist, wenn man annimmt, daß die Erde ursprünglich eine sehr hohe Temperatur gehabt hat. Allein eben für diesen Fall haben, wie man weiß, die bekannten Gleichungen der Wärme keine weitere Anwendung mehr, so wenig als sie unter der Voraussetzung angewendet werden können, daß die Erde aus verschiedenen heterogenen Massen besteht. Endlich mußten jene hohen Temperaturen, wenn sie in der That zur Entstehung der Erde statt hatten, den Zustand der Atmosphäre bedeutend verändern und in derselben viele Wasserdünste erzeugen, wodurch denn auch das Gesetz der Wärmeabstrahlung der Erde in den Weltraum eine Aenderung erfahren mußte, so wie das der Wärmeleitung im Innern der Erde, wenn mehrere Schichten derselben, in Folge jener hohen inneren Temperatur, in einem flüssigen Zustande sich befinden.

C. Arago's Theorie.

ARAGO geht in seinen Untersuchungen dieses Gegenstandes von den Fragen aus, ob der Wärmezustand unserer Erde mit der Zeit bestimmten, durch Beobachtungen gegebenen Veränderungen unterworfen sey, ob diese Veränderungen wenn sie bemerkt würden, die ganze Erde oder nur die Oberfläche betreffen, und endlich, wie groß diese Veränderung der Erde in einer bestimmten Zeit sey. Daß diese Fragen von der größten Wichtigkeit für Physik und Geologie ja selbst für den Zustand des ganzen Menschengeschlechtes der Folge der Zeiten sind, bedarf keiner Erläuterung. Welches würde das Schicksal dieses Geschlechtes seyn, wenn einmal die Erde so sehr erkalten sollte, daß dadurch alles getabilische und animalische Leben gefährdet wäre?

Allein diesen Fragen geht eine andere voraus, die zu beantworten werden muß, die Frage nämlich, ob die Erde zu der Zeit ihrer Entstehung eine feste oder aber ein flüssiger Körper gewesen ist. Wenn sie ein fester Körper war, so mußte sie, ihrer Rotation ungeachtet, diejenige Gestalt, welche sie anfangs hatte, auch ferner beibehalten haben. Diese Gestalt kann, da sie in diesem Falle gleichsam zufällig war, von den verschiedenen Planeten sehr verschieden gewesen seyn. Wir bemerken aber, daß alle Planeten, so wie unser Mond nur eine Gestalt haben, daß sie nämlich alle von einer Kugel nur sehr wenig verschieden sind. Schon daraus ist es nicht sehr wahrscheinlich ist, daß die Erde, so wie jene anderen Himmelskörper anfänglich feste Körper gewesen sind.

Ganz anders verhält sich die Sache, wenn die Erde zu der Zeit ihres Ursprungs ein durchaus flüssiger Körper gewesen ist. Ein solcher Körper, der zugleich mit einer Rotation eine seiner Hauptaxen begabt ist, muß mit der Zeit durch diejenige Gestalt annehmen, in welcher alle auf ihn wirkenden Kräfte unter sich im Gleichgewichte sind. Nach dieser Theorie muß aber diese Gestalt die eines *Sphäroids*, d. h. die eines solchen Körpers seyn, der durch die Umdrehung einer Ellipse um ihre kleine Axe entstanden ist. Nun stimmen aber alle unsere Meridianmessungen, unsere Pendelbeobachtungen

gen, selbst mehrere astronomische Beobachtungen, wie z. B. Störungen des Mondes, die Lehre von der Präcession der Äquitglichen u. s. w., damit vollkommen überein, daß die Erde diese sphäroidische Gestalt hat, ja jene Beobachtungen stimmen sogar unter sich alle sehr nahe dieselben numerischen Werthe für den Unterschied der beiden Halbachsen jener Ellipse, wie wir auch durch mikrometrische Messungen bei allen näheren Planeten dieselbe elliptische Gestalt gefunden haben. Aus diesem allen folgt daher unzweifelhaft, daß die Erde zur Zeit ihrer Entstehung ein flüssiger Körper gewesen ist.

Was kann aber die Ursache dieses ursprünglichen Zustandes unserer Erde gewesen seyn? Wir kennen nur zwei: entweder das *Wasser* oder das *Feuer*. Die verschiedenen Massen, aus denen, wie wir sehen, die Erde besteht, können Anfangs alle im Wasser aufgelöst gewesen seyn und die harte Kruste, welche wir jetzt auf ihrer Oberfläche bemerken, kann erst durch Ablagerung und Niederschlag in jenem Wasser gebildet haben. Es könnte aber auch jener erste Zustand der Erde durch eine sehr große Hitze in ihrem Innern entstanden seyn, durch welche alle jene verschiedenen Massen geschmolzen und in jenen flüssigen Zustand versetzt wurden. Das Erste annahmten die *Neptunisten*, das Letzte die *Plutonisten*, und diese zwei Schulen theilten sich alle unsere Geologen. Die Meinungen, mit welchen sie sich gegenseitig oft heftig genug bestritten, waren meistens nicht von Thatsachen, nicht von Beobachtungen entlehnt, sondern mehr von jener sogenannten philosophischen oder metaphysischen Art, die wohl zu Disputationen, aber nicht zu Entscheidungen führt. Es kam aber erst darauf an, an und in der Erde, so wie wir sie noch jetzt zu sehen, deutliche und unzweifelhafte Spuren von dem einen oder von dem anderen jener beiden Zustände aufzuzeigen.

Wenn die gegenwärtige Wärme der Erde bloß von der Wirkung der Sonnenstrahlen käme, so müßte diese Wärme an der Oberfläche der Erde am größten seyn und immer abnehmen, je tiefer man unter diese Oberfläche herabgeht. Allein die Beobachtungen zeigen das Gegentheil. Nach diesen Beobachtungen wächst nämlich die Wärme, je tiefer man unter die Oberfläche der Erde hinabkommt. Zwar hat man über

die Gröfse und über das Gesetz dieser Wärmezunahme im Innern der Erde noch nichts Sicheres ausmitteln können, aber die Thatsache selbst, die Zunahme der Wärme mit der Tiefe, kann nicht weiter bezweifelt werden. Man kann annehmen, dafs diese Zunahme der Wärme für je 20 oder 30 Meter einen Grad C. betrage. Daraus folgt, dafs die Wärme, die wir allerdings im Innern der Erde bemerken, der Einwirkung der Sonne nicht beigemessen werden kann, sondern dafs sie vielmehr einer andern Wärmequelle zugeschrieben werden mufs, die sich nicht aufser der Erde und, wie die Sonne, in so grofser Entfernung von ihr, sondern die sich vielmehr im Innern, in der Nähe des Mittelpuncts der Erde befindet, wofür jenen Beobachtungen zufolge die innere Wärme desto mehr wächst, je mehr man sich diesem Mittelpuncte nähert. Dadurch wären wir also, mit den oben erwähnten Platonisten, auf eine der Erde eigenthümliche Wärme, auf ein sogenanntes *Centralfeuer* der Erde gekommen. Wenn aber dieses Centralfeuer zur Zeit der Entstehung der Erde die sphäroidische Gestalt ihrer Oberfläche bestimmt haben soll, so mufs sich dieses Feuer zu jener Zeit nicht blofs im Centrum der Erde befunden, sondern es mufs sich über die ganze Masse der Erde bis an ihre Oberfläche verbreitet haben. Mit andern Worten: durch das Vorhergehende werden wir unmittelbar auf eine anfängliche, die ganze Masse der Erde durchdringende, sehr hohe Temperatur geführt, eine Temperatur, die sich in der Folge der Zeiten allmählig durch Abkühlung und Ausstrahlung an ihrer Oberfläche gegen den Mittelpunkt der Erde zurückgezogen hat, wo sie jetzt eben jenes Centralfeuer oder besser jene Centralhitze bildet, aus der sich die oben erwähnte sphäroidische Gestalt der Erde als eine unmittelbare Folge ergibt.

Diese Voraussetzung eines ursprünglich feuerflüssigen Zustandes der Erde haben auch schon ältere Naturforscher, wie **BÜFFON**, **NEWTON**, **LEIBNITZ** u. A., annehmen zu müssen geglaubt, um dadurch die Erscheinungen auf der Oberfläche der Erde zu erklären. Aber ihre Hypothese war nicht auf hinlängliche Thatsachen gegründet, um sich zu erhalten und als die einzig wahre allgemein anerkannt zu werden. Sie wurde daher später wieder zur Seite gelegt oder höchstens als Unterlage für die oben erwähnten Kämpfe zwischen der

Platonisten und Neptunisten mehr gemißbraucht, als zweckmäßig benutzt. Ja einige von diesen älteren Physikern haben auf jene Hypothese sogar schon die sinnreiche Behauptung gebaut, daß die Berge durch dieses unterirdische Feuer emporgehoben worden seyen, eine Behauptung, durch welche sich erst in unsern Tagen ELIAS DE BEAUMONT einen in der Geologie für alle Zeiten unvergesslichen Namen gemacht hat. Allein auch diese glückliche Idee wurde wieder auf lange Zeit in vergessen, da sie doch durch keine eigentlichen Beobachtungen bewiesen war und mehr ein Product der Phantasie als eine Folge richtiger, auf Erfahrungen gebauter Verstandeschlüsse zu seyn schien. Insbesondere hat BÜFFON durch eine zwar sehr blühende, aber auch zugleich weder auf Beobachtungen noch auf Rechnungen gegründete Darstellung dieser ganzen Theorie der Entstehung der Erde eine Art von romantischem Anstrich gegeben, den die Geologen lange Zeit nach ihm beizubehalten suchten und dadurch sich und ihre sogenannte Wissenschaft bei allen an stringenteres Denken geübten Lesern in Mißcredit gebracht haben. Nach BÜFFON's genannten Berechnungen z. B. soll die Erde 3000 Jahre im Zustande des Glühens gewesen seyn und fernere 34000 Jahre soll sie nur so weit erkaltet seyn, daß man sie am Ende dieser Periode von 37000 Jahren, seit ihrem Anfange, noch nicht rühren konnte. Während dieser ganzen Zeit war das nachtrübe Meer durch die Wirkung jener großen Hitze noch ganz in der Atmosphäre in Dunstgestalt enthalten, weil die Erde noch weitere 25000 Jahre so heiß war, daß sie alles Wasser in Dämpfe verwandelte. Weiter sollen nach den Folgerungen dieses Naturforschers die ersten Bewohner der Erde wegen der höheren Temperatur und der stärkeren Productionskraft dieses Planeten sehr große, kolossale Körper gehabt haben. Endlich fing die Erde an so weit zu erkalten, daß sie für Pflanzen und Thiere geeignet wurde, und dieses soll zuerst in den Polarländern geschehn seyn, wo daher, der damals noch dort noch so hohen Temperatur wegen, Elephanten, Allrosse und ähnliche tropische Thiere lebten, deren Ueberreste man noch heutzutage in jenen Gegenden findet. Auf diese Weise wird der Roman fortgesponnen, nicht bloß bis in unsern Tagen, sondern bis an das Ende aller Dinge, d. h. 93000 Jahre nach unserer Zeit, wo die Erde so weit er-

Gewichte an ihren Speichen zu verändern, auch die Temperatur des ganzen Rades verändern können und der Erfolg wird offenbar derselbe seyn müssen. Wenn man also bei einem ersten Rade die Gewichte näher beim Mittelpunkte befestigt oder wenn man bei einem Rade ohne Gewichte die Temperatur desselben vermindert, so wird bei derselben bewegenden Kraft das Rad geschwinder um seine Axe laufen, es wird sich geschwinder drehen, wenn es kälter, und langsamer, wenn es wärmer geworden ist.

Was hier von einem Rade gesagt ist, gilt auch von jedem andern Körper, seine Gestalt mag seyn welche sie will. Es bewege sich z. B. eine Kugel in Folge eines erhaltenen ersten Stosses um ihre Axe. Wenn das Volumen dieser Kugel durch Erwärmung derselben grösser wird, so wird sich die Kugel langsamer als zuvor drehen, und wenn sie allmählig erkaltet, so wird sie auch ebenso allmählig immer schneller um ihre Axe rotiren. Unsere Erde aber ist nichts anderes als eine solche im freien Raume schwebende Kugel, die ebenfalls in Folge eines ursprünglichen Stosses sich in einer bestimmten Zeit, d. h. in einem Sterntage, ganz um ihre Axe dreht. Wenn daher diese Erdkugel mit der Zeit ihre Temperatur verlieren oder wenn sie allmählig kühler werden sollte, so wird sie sich auch immer schneller um ihre Axe drehen und es wird die Dauer ihrer Umlaufszeit, d. h., so wird der Tag immer kürzer werden müssen. Nun haben wir aber (Art. Tag, Absch. F) gesehen, daß der Sterntag seit den ältesten Zeiten, von denen wir noch astronomische Beobachtungen haben, das heisst, seit mehr als 2000 Jahren sich noch nicht um den hundertsten Theil einer Zeitsecunde geändert hat, und die Art, wie dieser Schluß a. a. O. gefunden wurde, hat ohne Zweifel jeden Leser von der Verlässlichkeit und strengen Richtigkeit desselben überzeugt. Wenn nun, wie wir gewiss wissen, der Tag seit 2000 Jahren sich nicht einmal um eine Secunde geändert hat, oder mit andern Worten, wenn die Umdrehungszeit der Erde noch immer bis auf eine ganz unmerkliche Grösse dieselbe ist, wie sie vor zwei Jahrtausenden war, so wird auch wohl die Temperatur der Erde im Anfange und am Ende dieser Periode nur ganz unmerklich von einander verschieden seyn. Um diese Verschiedenheiten

temperatur der Erde, wie sie jetzt ist und wie sie vor 2000 Jahren war, genauer anzugeben, nehmen wir für die mittlere Ausdehnung der Massen, aus welchen die Erde besteht, die kleinste, die wir kennen, die Ausdehnung des Glases an, nämlich $\frac{1}{50000}$ für jeden Grad des hunderttheiligen Thermometers. Für eine solche Ausdehnung des Volumens einer Kugel findet man, wenn man nach den bekannten Gesetzen der Mechanik eine Veränderung der Umlaufszeit der Kugel, die nur $\frac{1}{173}$ der früheren Umlaufszeit beträgt. Diese Umlaufszeit ist aber der Sterntag, der 86400 Secunden enthält, so daß man daher die Veränderung des Sterntages, die der Abnahme der mittleren Wärme der Erde um einen Grad entspricht, erhält

$$\frac{86400}{50000} = 1,728 \text{ Secunden.}$$

Wenn wir haben oben gefunden, daß die Länge des Tags seit 2000 Jahren noch nicht um den hundertsten Theil einer Secunde abgenommen haben kann, und da dieses nur der 173ste Theil von der eben erhaltenen Abnahme des Tags ist, haben wir sonach die Abnahme der Temperatur seit jener Zeit 173mal größer angenommen, als wir sie hätten annehmen können, oder mit andern Worten: die Abnahme der mittleren Temperatur der Erde seit zweitausend Jahren beträgt nicht weniger $\frac{1}{173}$ eines Grades C., und daher wird diese Abnahme, wenn sie jetzt gleichmäßig fortginge, nicht in 2000, sondern erst in 346000 Jahren einen Grad betragen. Man bemerkt, daß die letzte Zahl noch viel größer seyn würde, wenn wir die Ausdehnung der Erde durch die Wärme diejenige irgend eines anderen uns bekannten Körpers statt des Glases gewählt hätten. Obschon es durchaus unwahrscheinlich ist, daß die Massen, aus welchen die Erde besteht, eine so geringe mittlere Ausdehnung, wie das Glas, haben sollten, so wollen wir doch, da wir über diese Dilatation noch so ungewiß sind, das oben erhaltene Resultat $\frac{1}{173} = 0,006$, um noch sicher zu gehn, zehnmal größer nehmen, wodurch man 0,06 oder in runder Zahl $\frac{1}{10}$ erhält, so daß wir demnach mit größter Bestimmtheit, deren sich vielleicht nur wenige Resultate der Naturwissenschaften zu erfreuen haben, den Satz aufstellen können, daß die mittlere Temperatur der ganzen Erdku-

gel in den letzten 2000 Jahren sich gewiss noch nicht um den zehnten Theil eines Grades vermindert hat¹.

D. Perioden der weiteren Abnahme der Temperatur der Erde.

Das Vorhergehende giebt uns ein einfaches Mittel, das Verhalten der mittleren Temperatur der Erde in der Vorzeit und in der spätern Zukunft mit derjenigen Verlässlichkeit zu bestimmen, die man bei Untersuchungen solcher Art fordern kann. Unsere Nachfolger werden allerdings an den hier zu entwickelnden Resultaten noch bedeutende Aenderungen anbringen, wenn die Theorie weiter fortgerückt und die Anzahl zweckmäßiger Thermometerbeobachtungen vermehrt seyn wird, was aber uns nicht abhalten soll, so weit zu gehn, als wir unter unsern beschränkten Verhältnissen zu thun im Stande sind. Sey x die Zeit, in Zeiträumen von 2000 Jahren ausgedrückt, und P die Temperatur der Erde im Anfange, so wie p am Ende dieser Periode von $2x$ Jahrtausenden, so hat man, wenn die Temperatur in einem geometrischen Verhältnisse abnimmt, während die Zeit in einem arithmetischen Verhältnisse wächst oder gleichförmig fortgeht, die Gleichung

$$\frac{p}{P} = e^x,$$

wo e eine constante GröÙe bezeichnet, die nun vor allen andern bestimmt werden soll. Nach demselben ARAGO² ist die constante Temperatur des Weltraumes, in welchem sich die Plapeten unseres Sonnensystems bewegen, gleich -46° , und ebenso groß soll auch, nach seiner und FOURNIER's Hypothese, die mittlere Temperatur der Erde an ihren beiden Polen seyn, während die mittlere Temperatur derselben am Aequator gleich $+22^\circ$ angenommen wird. Demnach hätte man für den in unseren Zeiten statt habenden Temperaturunterschied am Aequator und im Weltraume die GröÙe $22^\circ - (-46^\circ) = 68^\circ$. Nach dem Vorhergehenden aber hat die Temperatur am Aequator

1 Vergl. ARAGO im Annuaire für das Jahr 1834, und besonders LA PLACE Méc. céleste Vol. V., aus welcher letztern Quelle auch ARAGO, wie er selbst anführt, seine Theorie geschöpft hat.

2 Poggendorff Ann. XXXVIII. 235.

equator seit 2000 Jahren um $\frac{1}{10}$ Grad abgenommen, so daß
 daher der Temperaturunterschied am Aequator und im Welt-
 raume vor 2000 Jahren gleich $68^{\circ},1$ gewesen ist. Aus
 diesen Prämissen werden wir den Werth der vorhergehenden
 Constante e zu bestimmen im Stande seyn. Ist nämlich a die
 Temperaturdifferenz am Aequator und im Weltraume im An-
 fange dieser Periode der letzten 2000 Jahre und bezeich-
 net man durch ae , ae^2 , ae^3 . . . dieselbe Differenz für das
 2te, 3te, 4te . . . Jahr dieser Periode, so hat man die geome-
 trische Reihe

$$a, ae, ae^2, ae^3 \dots ae^n \dots,$$

und wenn man das letzte Glied ae^n dieser Reihe durch u
 bezeichnet, so hat man für die Summe s aller Glieder

$$s = \frac{a - ue}{1 - e},$$

daraus folgt

$$e = \frac{a - s}{u - s}.$$

Ist unsere vorhergehenden Annahmen ist aber $a = 68^{\circ},1$,
 $u = 68^{\circ},0$ und die Totalabnahme der Temperatur während der
 letzten Periode oder $s = \frac{1}{10}$. Substituirt man diese Werthe
 in a , u und s in dem letzten Ausdrucke, so hat man

$$e = \frac{68,0}{67,9} = 1,00147,$$

daß daher die oben aufgestellte Gleichung für x in die fol-
 gende übergeht

$$\frac{P}{p} = 1,00147^x \dots (A).$$

Wenn man die dieser Gleichung zum Grunde gelegten An-
 nahmen als der Wahrheit wenigstens sehr nahe liegend an-
 nimmt, so lassen sich dadurch mehrere interessante Probleme
 lösen. Wir wollen von denselben nur einige anführen.

Probl. I. Wie viel Zeit gebraucht die mittlere Tempe-
 ratur der Erde, um in einer Periode von 2000 Jahren um ei-
 ne Grad abzunehmen? Zählt man diese Periode von Hir-
 sch an, der nahe 2000 Jahre vor uns lebte, so giebt die
 Gleichung (A)

$$P = 68,1 \text{ und } p = 67,1,$$

oder auch

$$1,0149 = 1,00147^x,$$

woraus folgt

$x = 10,0714$ und $2000x = 20143$ Jahre
oder von HIPPARCH's Zeit an wird eine Periode von 20143 Jahren verfließen, bis die mittlere Temperatur der Erde um einen ganzen Grad abgenommen hat.

Probl. II. Die mittlere Temperatur Deutschlands kam jetzt nahe gleich $+8^{\circ}$ R. angenommen werden. Ohne Zweifel ist sie in der Vorzeit viel größer und auch einmal gleich der gegenwärtigen Temperatur am Aequator oder gleich $+22^{\circ}$ R. gewesen, wie es denn wohl vormals eine Zeit gegeben haben mag, wo die Temperatur an allen Orten der Erdoberfläche dieselbe war und wo sich daher von einem Unterschied der Klimate oder der Zonen keine Spur zeigte. Sucht man nun die Zeit x' , welche verflossen ist, seitdem die Temperatur in Deutschland von $+22^{\circ}$ auf $+8^{\circ}$ herabgesunken ist, so hat man, da $68 - (22 - 8) = 54$ ist, nach der Gleichung (A)

$$\frac{68}{54} = 1,259 = 1,00147x',$$

woraus folgt

$$x' = 156,8$$

oder

$$2000x' = 313600 \text{ Jahre,}$$

so daß demnach seit der Zeit, wo in Deutschland das Feuepenklima von $+22^{\circ}$ herrschte, bis auf unsere Tage 313600 Jahre verflossen seyn müßten. Der Anfang dieser Periode würde also, nach FOURIER's Theorie, die Zeit gewesen seyn, als das Centralfeuer der Erde sich noch nicht gegen das Mittelpunct derselben zurückgezogen hatte und daher die ganze Oberfläche der Erde einer gleichen Temperatur von $+22^{\circ}$ ausgesetzt war.

Probl. III. Suchen wir endlich die Zeit x'' , von HIPPARCH an gerechnet, in welcher der Aequator, dessen mittlere Temperatur jetzt $+22^{\circ}$ ist, nur noch einen Temperaturunterschied von $0^{\circ},01$ gegen den Weltraum haben wird, eine so geringe Temperatur, daß sie einer gänzlichen Erkaltung des Aequators gleichgesetzt werden kann. Für die Auflösung dieses Problems giebt die Gleichung (A)

$$\frac{68,1}{0,01} = 61810 = 1,00147x'',$$

mus folgt

$$x'' = 6009 \text{ oder } x'' = 12018000 \text{ Jahre.}$$

gänzliche Erkaltung des Aequators würde also, von Hirsch's Zeit zu zählen, erst nach mehr als 12 Millionen Jahren statt haben. Dabei muß aber bemerkt werden, daß der Fluß der Sonne auf die Erdoberfläche nicht berücksichtigt werden ist. Da diese Rücksicht aber nicht vernachlässigt werden darf, so kann auch von einer solchen gänzlichen Erkaltung der Erde keine Rede seyn. Die Erde wird vielmehr in der gegenwärtigen Abnahme der Temperatur nur so lange schreiten, bis sie zu dem Punkte gelangt ist, wo ihr Wärmeverlust durch Ausstrahlung gleich seyn wird der Wärmeergänzung auf ihrer Oberfläche durch die Sonne. Von diesem Augenblicke an wird der Wärmezustand der Erde stationär seyn und oben angenommene geometrische Reihe, welche die Erde in der Erkaltungsperiode seit der Epoche ihrer Schöpfung durchläuft, bei jenem Gliede enden, wo ihr Wärmeverlust durch die Einwirkung der Sonne vollständig aufgewogen wird. Ob dieser Zeitpunct schon eingetreten ist oder ob er, nach Fourier¹, uns noch bevorsteht, müssen wir wohl einstweilen unentschieden lassen.

Die drei so eben gefundenen Perioden für x , x' und x'' sind allerdings für nicht klein zu achten, allein sie werden noch viel beträchtlicher, wenn man, wie es aus dem Vorhergehenden (C) sehr wahrscheinlich ist, die Temperaturveränderung für die Zeit der zwei letzten Jahrtausende noch etwas mehr als $0^{\circ},1$ annimmt. So haben wir oben, obschon wir für die Erde die gewiß zu geringe Dilatation des Glases durch die Wärme gaben, die Temperaturveränderung der Erde seit 10 Jahren gleich $\frac{1}{166} = 0,006$ eines Grades gefunden. Nimmt man überdiß die Temperatur des Weltraums nach Fourier gleich $-45,618$ und die des Aequators, wie zuvor, gleich $+22$ an, so hat man $u = 67,618$, $a = 67,624$ und $e = 0,006$, also auch

$$e = \frac{a - s}{u - s} = 1,000089.$$

Wenn man diesem Werthe von e erhält man aus der Gleichung (A)

¹ Théorie de la Chaleur p. 366.

für die oben aufgestellten drei Probleme in derselben Ordnung

$$1,015 = 1,000089^x \text{ oder } 2000x = 334000 \text{ Jahre}$$

$$1,2611 = 1,000089^x - 2000x = 5220000 -$$

$$6762,4 = 1,000089^x - 2000x = 198450000 -$$

so daß daher bei dieser nahe 16mal langsamern Abnahme der Temperatur der Erde auch jene drei Perioden nahe 16mal größer werden als zuvor. FOURIER setzt diese Abnahme der Temperatur der Erde für die letzten zwei Jahrtausende gleich $0^{\circ},024$, also nahe 4mal kleiner als $0,1$, so daß jene drei Perioden 4mal größer als in der ersten Auflösung unserer Probleme seyn werden. In der That setzt man mit FOURIER $u = +45^{\circ},6 + 22^{\circ},0 = 67,6$; $a = 67,624$ und $S = a - U = 0,024$, so findet man $e = 1,000355$ und daher wieder nach der Gleichung (A)

$$1,015 = 1,000355 \text{ oder } 2000x = 83800 \text{ Jahre}$$

$$1,2611 = 1,000355^x - 2000x = 1306800 -$$

$$6762,4 = 1,000355^x - 2000x = 49677000 -$$

Nach diesen letzten Berechnungen würden demnach 1306800 Jahre verflossen seyn, seit der Zeit, wo in Deutschland die Tropentemperatur von $+22^{\circ}$ herrschte. Die Geologen nehmen beinahe allgemein an, daß die merkwürdigen vegetabilischen Ueberreste, welche die Steinkohlenlager in Europa bilden, nur in einem Tropenklima entstanden seyn können, so daß demnach das Alter dieser Lager, nach FOURIER's Temperaturabnahme von $0^{\circ},024$ für 2000 Jahre, weit über eine Million Jahre und nach der Temperaturabnahme von $0,01$ sogar über fünf Millionen Jahre betragen würde. Diese Steinkohlenlager sind oft über mehrere Quadratmeilen ausgebreitet und sie finden sich in allen Welttheilen. GÖPPERT¹ behauptet, daß die Pflanzenabdrücke, die man in den tieferen, älteren Lagern von Steinkohlen findet, im Allgemeinen immer derselben Gattung von Pflanzen zugehören, und Graf STRASSBURG hat daraus den Schluß gezogen, daß überall, wo man solche Lager findet, in Schottland, in Sibirien, im nördlichen America u. s. w. in der Vorzeit ein Tropenklima geherrscht haben müsse. Zu denselben Resultaten ist auch ADOLPH BAU-

1 Ueber die fossilen Farrenkräuter. Breslau 1836. S. 64 ff.

NIART gelangt, der diesen Gegenstand mit besonderem Eifer und Scharfsinn untersucht hat. Wenn gleich schon die Grauwacke häufige Pflanzenabdrücke enthält und wenn selbst das Vorhandenseyn einer Organisation noch vor der Bildung der Grauwacke nicht zu leugnen ist, so sind doch jene Steinohlenlager, obschon späteren Ursprungs, die sprechendsten und zugleich am weitesten verbreiteten Zeugen einer solchen vorweltlichen Vegetation, und alle Pflanzen, die man in diesen Lagern findet, gehören einer viel wärmeren Zone an, als diejenige ist, in welcher man sie jetzt findet. Alle Pflanzen aus der Classe der Gefässs-Kryptogamen, alle Farrenkräuter, Cycopodiaceen und Equisetaceen, die man in diesen Lagern oft erstaunlicher Grösse findet, erreichen lebend nur in der heissen Zone eine so bedeutende Höhe. Wenn daher diese Pflanzen auch in den gemässigten und selbst kalten Klimaten, wo wir jetzt ihre Ueberreste finden, gelebt haben sollen, so muls die Temperatur dieser Gegenden in der Vorzeit wenigstens ebenso gross gewesen seyn, als die gegenwärtige am equator.

Ohne Zweifel verdienen diese auch in andern Beziehungen höchst merkwürdigen Steinkohlenlager eine noch viel genauere und mehr umfassende geologische Untersuchung, als ihnen bisher zu Theil geworden ist. So hat z. B. der Bergwerksdirector GRÄSEN das Lager von Eschweiler bei Aachen mehrere Jahre aufmerksam erforscht und gefunden, dass dasselbe aus nicht weniger als 44 übereinander liegenden Steinohlenflötzen besteht, die alle von einander deutlich getrennt und unterschieden sind. Diese Untersuchungen wurden ihm allerdings dadurch sehr erleichtert, dass der dort sehr rege Bergbau das ganze Steinkohlengebilde nach allen Seiten und in eine grosse Tiefe aufgeschlossen hat. Nach seinen Untersuchungen finden sich in jedem dieser Flötze nur eigene Arten von Pflanzen, die in den anderen Flötzen nicht angetroffen werden. Er zählt daher ebenfalls 44 Pflanzenwelten, die allmählig untergegangen sind, um ihren Nachfolgern Platz zu machen, die wieder dasselbe Schicksal getroffen hat. Wenn nun, wie es sehr wahrscheinlich ist, die Pflanzen der unteren Lage der heissen Zone und die der höhern auch wieder zu milderer Zonen angehören, so hätten wir hier eine Reihe von Denkmälern, deren jedes vielleicht mehrere Jahrtausende

umschließt, und zugleich einen Beweis, daß die Temperatur der Erde in der Vorzeit sehr hoch gewesen seyn und daß die Ausbildung dieser Steinkohlenlager in allen ihren Theilen einen ungeheuer großen Zeitraum umfaßt haben muß, ein Zeitraum, in welchem mehrere periodische Veränderungen des Klima's und der Vegetation an denselben Orten statt fanden.

Für eine ehemalige höhere Temperatur in der Nähe der Erdpole hat man oft genug die fossilen Thierreste angeführt, die man am Ausflusse der Lena in Sibirien, an den Ufern des Wilhui u. s. w. gefunden hat, obschon die noch lebenden Thiere derselben Art jetzt nur zwischen den Wendekreisen angetroffen werden. LAPLACE bestreitet die Aehnlichkeit dieser Thierarten, da diese fossilen sogenannten Elephanten, Mamuts u. a. mit dichten Haaren und Borsten bedeckt waren, so dem kälteren Klima, wo sie gefunden werden, eigenthümlich angehören sollten. Auch CUVIER¹ ist der Ansicht, daß diese Thiere, deren Reste man in Sibirien findet, daselbst gelebt und gewohnt haben müssen, daß sie aber nicht durch eine allmälige Abnahme der Temperatur, obschon diese allerdings statt gehabt hat, sondern daß sie durch irgend eine plötzliche Katastrophe zu Grunde gegangen sind. Wäre die Kälte, die ihnen den Untergang gebracht haben soll, nur allmählig eingetreten, so würden ihre Knochen und noch viel mehr ihre weiche Theile zersetzt und aufgelöst worden seyn, und es wäre unmöglich, daß ein ganzer Leichnam, wie ADAMS entdeckte, seine Haare und seine Haut behalten hätte. Er muß daher unmittelbar von dem Eise eingeschlossen worden seyn, in welchem man ihn gefunden hat. V. HUMBOLDT aber wurde durch seine letzten Reisen im nordöstlichen Asien zu einer andern Erklärung dieser vielbesprochenen fossilen Thiere geführt. Er fand nämlich in den Breiten von 54 bis 58 Graden, obschon die Temperatur der Luft im Sommer Mittags bis 45 und mehr Grade stieg, doch ganz seichte Brunnen, deren Wasser nur 1 oder 2 Grade Wärme hatte, ein Zeichen, daß der Boden in jenen Gegenden schon sehr abgekühlt seyn muß. Allein unter noch höheren Breiten von 58 bis 62 Graden fand er diesen Boden auch im Sommer in einer Tiefe von 12 bis 15 Fuß stets gefroren. Zu Jakut

1 Ossements fossiles. 1821. p. 202.

eite 62° 2') ist dieses unterirdische Eis ein immerwähren-
 und allgemein bekanntes Phänomen, ungeachtet der oft
 r hohen Temperatur der Luft des Sommers zu Mittag.
 n kann sich daher leicht denken, wie rasch von Jakuzk
 °) bis zum Ausflusse der Lena (72°) die Dicke dieser
 gen Eisschicht zunehmen und zugleich gegen die Ober-
 he der Erde heraufsteigen muß. Wenn nun, fährt
 HUMBOLDT fort, in jene Gegenden Thiere aus wärmern
 en sich verirrt, sich vielleicht auch daselbst zum Theil ac-
 atisirt haben mögen, so können doch einige Individuen
 elben in Folge von Erdstößen oder von plötzlichen Riss-
 im Boden ebenso plötzlich ihren Untergang gefunden ha-
 , wo sie dann in diesen Eisspalten ihr Grab, aber auch
 leich die Erhaltung ihrer Leichname getroffen haben. Zur
 erstützung dieser Annahme von einer Verirrung der Thiere
 der heißen in die kalte Zone führt er an, daß noch jetzt
 er, ganz den indischen ähnlich, von Zeit zu Zeit in Si-
 en bis in die Breite von 53 Graden gefunden werden und
 der Königstiger, den wir ein Thier der heißen Zone zu
 en gewohnt sind, in einer Ausdehnung von 40 Brei-
 raden zu beiden Seiten des Aequators lebt und im-
 mer zuweilen Streifzüge von hundert und mehr Meilen
 n Norden macht. Wie leicht konnte es geschehn, daß
 elne dieser Thiere bis zu jenen hohen Breiten gelangten
 dann durch einen Erdfall oder durch sonst ein außerge-
 nliches Ereigniß in dem ewigen Eise jener Gegenden ih-
 Tod und zugleich, von diesem Eise umschlossen, ihre
 altung gegen die Verwesung gefunden haben.

Wenn in der Vorzeit die Temperatur an der Oberfläche
 Erde, in der Nähe der Pole, auch nur so groß gewesen
 wie sie jetzt in der Mitte Deutschlands ist (und sie war
 Zweifel noch viel größer), so konnten daselbst jene
 haarigen Pachydermen (Dickhäuter), wie sie CUVIER nennt,
 ohne Hinderniß leben und wohnen. Wenn nun in je-
 Zeit, wo die erste Eisbildung auf der Oberfläche unserer
 begann, durch irgend eine Katastrophe, durch ein Erd-
 n, durch eine Senkung des Küstenlands in Sibirien, durch
 Fluth von den Polargegenden gegen Süden, das Eis in
 en Massen südwärts geführt oder an die Oberfläche der
 gebracht wurde, so ist es wohl nicht unwahrscheinlich,

dass dann jene Pachydermen ein schnelles Gähren haben. Vielleicht war dieses dieselbe Katastrophe, die die Landwirthe der Nation die erkrankten Rinder zu entleeren und die die Steingrub-Schwedens 17. v. d. rungen von Polen gebracht hat. In der Zeit nach Gennet's in Gaudenz ganz dieselben Vorfälle, die man in Lischland antrifft. Seine merkwürdigen, mehreren Blöcke an der Küste des Landes sind, die Nord von Süd gekommen, und in Nordamerika ähnliche Blöckelager, die ebenfalls denselben Weg haben. Eine solche Insel, wenn gleich weit von der beschwemmung vom Norden nach Süden, die die helle Seiten mit Linschellen bedeckt, konnte die wohl auch bedeutend abgeholt haben, ohne die Abnahme der Temperatur der Erde überhaupt oder plötzliche Veränderung in der Richtung der Küsten, von welcher letztere sich durch kein nur scheinbares Grund angehen lässt. Zwar hat man auch jene kleinen Lebersteine tropischer Thiere in hohen Breiten oft genug schon einer Katastrophe zugeschrieben, die man aber nicht von Nord nach Süd nach Nord kommen und auf diesem Wege tropischen Lebersteine mit sich nach Norden zu führen hat als einer der besten dieser Meinung, als doch die Abweichung der Richtung der Küsten gegen Süden zu beweisen genügt. Allein es ist eben unmöglich, dass, mitten unter den Lebersteinen, je so große Strecken mit Lebersteinen so wenig an ihren Körpern gelitten und so zu dem besten Zustande ihre richtige Lagerstätte zu haben sollten. Wie soll man aber durch diese Thiere die weitverbreiteten polenischen Wälder deren Stämme zwar ebenfalls einer wärmern Zeit deren Stämme aber alle senkrecht und ganz in der Höhe, die sie noch lebend eingenommen haben.

Man hat gegen die anfängliche hohe Temperatur oft die Erwiedrung gemacht, dass eine so hohe Meer und alles Wasser der Erde in Dampf umfiele, Allein Mitscherlich zeigte, dass eine hohen Temperatur zur Zeit der Schmelzung

istenz des Wassers auf derselben sehr gut vereinbar ist.
 ne Zweifel mußte damals ein großer Theil des Wassers in
 förmigem Zustande die Erde umgeben, aber unter dem ge-
 tügen Drucke einer solchen Wassergas-Atmosphäre konnte
 Wasser im liquiden Zustande, wenn auch bis zum Glü-
 erhitzt, sehr wohl bestehn. Eine solche Atmosphäre
 te nur in der ersten Nähe an der Oberfläche der Erde
 bilden, da in größern Höhen, in den kälteren Regionen
 Weltraums, die Wasserdämpfe einer solchen Atmosphäre
 nellen und immerwährenden Zersetzungen und Condensa-
 en ausgesetzt seyn mußten. Sonach war in jener dunklen
 zeit unsere Erde ringsum in einen dichten Nebel einge-
 lt, aus welchem unaufhörlich wässerige Niederschläge er-
 ten, welche, kaum die Oberfläche der noch so heißen Erde
 ihrend, sofort in Dämpfe verwandelt und in jene Atmo-
 are wieder hinaufgeschickt wurden. In dieser Nebelumhül-
 g (vielleicht der Zeit der Finsterniß, die nach der Gene-
 sich über die neugeschaffne Erde verbreitete) mußte die
 e so lange verbleiben, als die Wirkung der Sonnenstrah-
 nicht durch diese dichte Dampfhülle der Erde dringen
 te. Damals war demnach die Sonne für die Erde gleich-
 noch gar nicht da, und ebenso konnte auch der Wärme-
 ust der Erdoberfläche durch Ausstrahlung, jener dichten Um-
 ung wegen, nur unbedeutend seyn. Dennoch mußte durch
 immer wechselnden Zustand von Verdunstung des Was-
 auf der Oberfläche der Erde und von Condensation des
 ssergases in den höheren Gegenden beständig eine große
 ge Wärme in den diese Hülle umgebenden Weltraum sich
 treuen und dadurch die Temperatur der Oberfläche der
 e, so hoch dieselbe auch anfangs gewesen war, allmählig
 etwa zu der Siedehitze des Wassers herabsinken. Zu die-
 Zeit mochte jene dichte Nebelhülle angefangen haben sich
 erstreuen, so daß die Erdoberfläche der Wirkung der
 enstrahlen zugänglich werden konnte, wo dann, als erste
 e derselben, die Verschiedenheit der Klimate hervortrat,
 von der Lage der einzelnen Theile der Erdoberfläche ge-
 die Sonne abhängen. Wenn in den frühern Zeiten die
 nur sehr langsam und gleichförmig nach ihrer ganzen
 lehnung sich abkühlte, so wurde jetzt diese Abkühlung
 en Polargegenden wegen des Einflusses der Sonne viel ra-

r, so wie in der ganzen Erde selbst, in dem eigentlichen jener Hülle, wahrscheinlich eine fast überall gleichförmig theilte und sehr hohe Temperatur herrschte. Die zweite Periode begann mit der allmäligen Aufklärung jener düstern Hülle, die nun den Sonnenstrahlen ihren Weg bis zur Erdoberfläche bahnte, wodurch der erste Grund zu der Verschiedenheit der Klimate gelegt wurde. Diese Periode endete mit jener Zeit, wo die innere Erdhitze aufhörte, unmittelbar auf die Oberfläche der Erde einzuwirken, und wo die Temperatur der Oberfläche beinahe allein von der Einwirkung der Sonne abhängig wurde. In diese Periode fällt die Bildung aller jener großartigen Formationen von der Grauwacke bis zu den sogenannten tertiären Gebirgen, in welchen man so viele organische Reste und Versteinerungen vorweltlicher Pflanzen und Thiere findet, deren Geschlechter vielleicht nur kurze Zeit gegeben haben, um wieder nachfolgenden Schöpfungen Platz zu machen, die ebenfalls durch die immer wiederkommende Revolution untergehen mußten. Diesen beiden Perioden, deren Jahrtausende umfassen mochte, folgte endlich die dritte Periode, in welcher Ruhe und Gleichgewicht unter jenen bisher auf der Oberfläche der Erde kämpfenden Kräften herrschend wurde, wo die klimatischen Verhältnisse immer entscheidender hervortraten, wo die sich über die ganze Erde verbreitenden Geschlechter der Pflanzen und Thiere einen festern Bestand und eine gesicherte Dauer erhielten und endlich auch das feinste und höchste Gebilde der irdischen Organisation, wo der Mensch entstanden ist. Denn er hat dieser letzten Zeit aufbehalten, da er in den wilden Kämpfen der Elemente, in den beiden früheren Perioden, auf keinem Punkte der Erde eine seiner Bestimmung angemessene Existenz finden konnte. Das Ende dieser dritten Periode kann man in die Zeit setzen, wo auch der innere Kern der Erde seine Temperatur der Oberfläche derselben abgekühlt seyn

Die Zeitdauer dieser drei Perioden anzugeben fehlen uns Mittel. So viel aber scheint gewiß, daß diese Perioden mehrere Zeiträume umfassen, von denen es vielleicht unsern spätesten Nachkommen gelingen wird, sich wenigstens einiger Wahrheit angenäherten Begriff zu machen. Wir sind daher geneigt, uns an die kurze Periode, die wir unsere Men-

schengeschichte nennen, und an die wenigen Thatfachen erhalten, die uns aus den ersten Zeiträumen dieser Geschichte aufbehalten sind. Die alten Gebäude, Tempel und Pyramiden, die wir in Indien, Aegypten und selbst in dem amerikanischen Continente gefunden haben, gehören vielleicht einer Epoche an, die ein oder selbst mehrere Jahrtausende von uns entfernt ist. Aber, so ehrwürdig sie auch durch ihr hohes Alterthum seyn mögen, sie sind stumm und unvermögend, uns über die Verhältnisse der Temperatur der Erde zu jener Zeit aufzuklären. Eines der interessantesten dieser Denkmäler der Vorzeit ist der Tempel zu Denderah (dem Tentyris der Alten) in Oberägypten, vorzüglich wegen des großen *Thierkreises*, der in seinem Innern angebracht war und der nun, wie bekannt nach Paris gekommen ist. Aber weit entfernt, uns über die hier aufgestellten Fragen Aufschluß zu geben, ist er nicht einmal geeignet, uns über das Alter jenes Tempels zu belehren, obschon man ihn anfangs ganz geeignet zu dieser Belehrung gehalten hatte. Alles kommt nämlich bei dieser Altersbestimmung des Monuments darauf an, in welchem der zwölf Zeichen des Thierkreises zur Zeit der Erbauung des Tempels der Frühlings- oder der Solstitialpunct der Sonnenbahn gelegen ist. Allein wie soll man dieses mit Bestimmtheit aus einem Kreise finden, dessen einzelne Theile keine auf jene beiden Puncte sich beziehende Bezeichnung haben? Und wenn eine solche Bezeichnung noch gefunden werden sollte, was würde uns dafür, daß die ägyptischen Priester, deren Lust an einem hohen Alterthume zu prahlen uns aus dem Herabrufer bekannt ist, durch dieses Monument wirklich die Zeit der Erbauung des Tempels und nicht absichtlich eine viel früher, vielleicht eine ganz imaginäre Epoche angeben wollten? Merkwürdig nämlich beim Eintritte in diesen Tempel, über das Thore desselben, das Sternbild des Löwen und zog daraus sofort den Schluß, daß zur Zeit der Errichtung dieses Tempels die Sonne im Anfang des Jahrs in diesem Zeichen des Löwen gestanden haben müsse. Das *Ruraljahr* der alten Ägyptier fing aber mit dem Sommersolstitium an, zu welcher Zeit nämlich der Nil auszutreten pflegt. Nimmt man daher aus Mangel an nähern Nachrichten die Mitte des Löwen für denjenigen Punct an, in welchem die Sonne im Anfang des Jahres stand, so war das Solstitium zu jener Zeit voll-

de östlicher als in unsern Tagen; da aber die Präcession Nachtgleichen in einem Jahrhundert 1,3947 Grade beträgt, würde aus dieser Voraussetzung das Alter jenes Tempels

$$\frac{60}{0,01395} \text{ oder } 4300 \text{ Jahren}$$

en, so daß derselbe gegen das Jahr 2470 vor Chr. G. erbaut den wäre. Würde man aber den Anfang oder das Ende die- Sternbildes für den entscheidenden Punct nehmen, so

$$\text{da das Alter des Tempels } \frac{15}{0,01395} = 1075 \text{ Jahre größer}$$

kleiner werden. Bior, der sich mit diesem Gegenstande

fältig beschäftigte, wollte mit großer Sicherheit gefunden

en, daß die Errichtung dieses Tempels in das Jahr 700

Chr. G., also in die Zeit der Erbauung Roms fällt. An-

fanden andere, oft um viele Jahrhunderte verschiedene

len und das Ende aller dieser Untersuchungen ist, daß

das Alter jenes Gebäudes nicht angeben können. Nicht

er geht es mit dem berühmten Tempel zu *Latopolis*, welcher

älteste jener ägyptischen Gebäude seyn soll und dessen Er-

ung Fournier durch seine, ebenfalls auf unverläßliche Hy-

pothesen gestützten Rechnungen in das Jahr 2500 vor Chr. G.

l. Allein früher schon fand Dupuis¹ für gut, ihn um

e 12500 Jahre älter anzunehmen und seine Erbauung auf

l. 15000 vor Chr. G. zu setzen. Da er aber später das

nüssige dieses Resultats selbst einsah, so beliebte er seine

ngliche *Hypothese* dahin abzuändern, daß in diesem Thier-

ke nicht sowohl der Ort der Sonne zur Zeit der Solstitien,

vielmehr der ihr gegenüberstehende Punct der Ekliptik an-

igt werden sollte. Durch diese kleine Aenderung wurde

gesuchte Alter des Tempels um eine halbe Revolution der

inoctien oder um 13000 Jahre vermindert, so daß also

die Erbauung des Tempels zu *Latopolis* auf das Jahr

v. Chr. G. oder auf die Zeit von Nimrod und Abraham

ckgebracht wurde. Allein auch diese um volle 130 Jahr-

lerte reducirte Berechnung sollte vor den Nachfolgern des

is keine Gnade finden und Champollion, so wie Letron-

die den Thierkreis dieses Tempels auf eine ganz andere

¹ Origine des Cultes. T. III.

und mehr kritische Weise untersucht, kamen durch die griechischen Aufschriften, die in jenen Tempeln gefunden wurden zu dem von allen vorhergehenden sehr abweichenden Resultate, daß dieser Tempel erst zur Zeit des Kaisers Trajan (117 J. nach Chr. G.) erbaut worden sey. Die große Verschiedenheit dieser Altersbestimmungen erregt den Verdacht, daß alle jene Denkmäler wohl nicht der Art sind, um an ihnen die Zeit ihrer Entstehung auch nur mit einiger Sicherheit abzuleiten, und daß die meisten der über sie oft mit vieler Emphase aufgestellten Behauptungen auf bloße Meinungen und Ansichten gebaut sind, welche, bei dem Mangel aller anderen Hülfsmittel, weder eines strengen Beweises, noch auch einer eigentlichen Widerlegung fähig sind. Wenn uns aber diese Denkmäler der Vorzeit nicht einmal über ihr Alter aufklären können, so werden wir noch viel weniger von ihnen genügende Aufschlüsse über die Temperatur erwarten dürfen, die zur Zeit ihrer Entstehung auf der Oberfläche der Erde geherrscht haben mag, und es bleibt uns daher nichts übrig, als zuzusehn, ob wir in den uns hinterlassenen Schriften der Alten nicht einige Belehrung über diesen Gegenstand schöpfen können.

E. Historischer Beweis, daß die Temperatur der Erdoberfläche seit den bekannten ältesten Zeiten sehr nahe dieselbe geblieben ist.

Wir haben oben gesehen, daß die große Hitze, welche jetzt noch im Mittelpuncte der Erde statt haben mag, auf der Oberfläche derselben schon seit sehr langer Zeit keine merkliche Einwirkung mehr haben kann. Diese wichtige Kenntniß verdanken wir dem schon oft erwähnten FOURIER, der sie zuerst nicht bloß aufgestellt, sondern durch Rechnungen bewiesen hat. Vor ihm dachten die berühmtesten Naturforscher ganz anders über diesen Gegenstand, MAIRAN, BÜRNHARDT BAILLY u. A. gaben die Wärme, die jährlich aus dem Innern der Erde bis zur Oberfläche derselben vordringt, für Vesteuropa im Sommer 29mal und im Winter 400mal größer an, als diejenige, welche die Erdoberfläche von dem un-

baren Einflusse der Sonne erhält. Nach diesen Physikern ist daher die Sonne in Beziehung auf die Erwärmung der Oberfläche der Erde nur eine sehr kleine Rolle gegenüber dem fernen Feuerherde, der im Mittelpunkte der Erde aufgestellt ist. Diese Idee wurde mit allgemeinem Beifall aufgenommen und nach allen Seiten mit einer Art von Pomp entwickelt. In den Denkschriften der Akademie von Paris aus jener Zeit sind viele von diesen Entwicklungen und selbst eigene größere Werke zu sehen, die den Triumph der neuen Hypothese zu verbürgen, wie z. B. die bekannten *Epoques de la nature* von Buffon, die *Lettres de BAILLY à VOLTAIRE* über den Ursprung der Wissenschaften, über die Atlantis und das hochgeehrte Urvolk in der Mitte Asiens, aus welchem alle Cultur und Wissenschaft ausgeströmt seyn soll. Allein die Rechnungen von FOURIER's machten dem Roman und allen seinen Luftschlössern ein schnelles Ende. FOURIER bewies auf eine nicht weiter zu bezweifelnde Art, daß die Wärme, welche die Erdoberfläche von der Einwirkung der Sonne erhält, durch die Wirkung jenes Centralfeuers der Erde höchstens um den zwanzigsten Theil eines Grades nach R. erhöht werden könne, was also, im geraden Widerspruche mit seinen Vorgängern, den Einfluß jenes Centralfeuers gegen den Einfluß der Sonne auf die Temperatur der Erdoberfläche ein ganz unmerklicher und völlig verschwindender genannt werden muß. Diese Oberfläche, die im Anfänge aller Dinge wahrscheinlich im Zustande der Glühhitze gewesen ist, hat sich daher im Laufe der Jahrtausende so weit abgekühlt, daß sich keine weitere merkbare Spur ihrer ehemaligen hohen Temperatur erhalten hat und daß sie jetzt ganz kalt seyn, oder vielmehr, daß sie jetzt die Temperatur der Weltraums haben müßte, wenn sie nicht den immer neuen Wärmezufuß von der Sonne erhielte. Jene Hitze, die der Oberfläche der Erde auch noch in unendlichen Tagen vom Mittelpunkte derselben zugeschickt werden sollte, war also nur ein Traum, so wie die fürchterliche Erwärmung der Erde, die nach BUFFON's Prophezeiung eintreten muß, wenn einmal jenes Centralfeuer erloschen seyn wird, bloßer Roman gewesen ist, und beide

— — *like the baseless fabric of a vision*
Leave not a wrack behind.

SHAKESP.

Wie dieser Centralfeuer, ebenso kann auch die Temperatur des Weltraums keinen bedeutenden Einfluss auf die Temperatur der Erde ausüben. Denn welchen Zweifel man auch über den Grad dieser Temperatur, wie ihn Newton angiebt, mag, so darf doch die Benennung dieser Temperatur des Weltraums nicht weiter bewahrt werden, wenn es wie sich Alles zu dieser Annahme vereinigt, ihren Grad der Wärmestrahlung der sammtlichen Gestirne des Himmels bezieht.

Nachdem so jenes Centralfeuer und die Temperatur des Weltraums von aller Einwirkung auf die Erdoberfläche ausgeschlossen ist, so bleibt, so lange die beschreibende Summe keine Aenderung erleidet, nichts übrig, als locale Veränderungen der Erdoberfläche aufsuchen, die sich etwa eine Ab- oder Zunahme in der Temperatur dieser Erdoberfläche erklären lassen. Wenn große Wälder in wilden Zustände kommen und der Cultur, dem Ackerbau wieder gegeben, wenn dichte Wälder gelichtet und kulturelle Dämme ausgetrocknet werden u. d. d., so wird durch das Klima und die Temperatur der Wälder eine Aenderung bewirkt. Wenn wir daher von der ganzen Erdoberfläche, die in Deutschlands lustigen Wäldern nur von einer gelichtet haben soll, und wenn wir diese Wälder ihrer Haupturache, nämlich jenen Wäldern, entziehen, so werden wir daraus wohl auf eine Mildere Temperatur der ganzen Erdoberfläche schließen dürfen. Diese locale Veränderung eines Klima's nennen wir die Einwirkung jenes Centralfeuers, ausgeschlossen, wenn wir aus historischen Nachrichten über die Klima-Temperatur der ganzen Erdoberfläche uns aufzuheben zu lassen es aber ein solches Land, in welchem seit dem Alterthum keine solchen locale Veränderungen von Bedeutung vorgefallen sind, giebt es ein Land, dessen physische Voraussetzungen uns noch im Allgemeinen denselben Anblick geben wie vor drei oder vier Jahrtausenden, und haben wir historische Nachrichten über die Temperatur, die in jener Zeit geherrscht hat?

Palästina ist dieses Land und die Nachrichten sind in den alten schriftlichen Nachrichten, die wir aus der Zeit

peratur dieses Landes haben, sind über dreitausend Jahre. Wir schöpfen diese Nachrichten aus dem ältesten aller auf gekommenen Bücher, aus den Schriften des Mosys, der vorstens 1500 Jahre vor Chr. G. gelebt hat. Welche Nachrichten enthalten aber die fünf Bücher Mosys über die Temperatur des jüdischen Landes zu seiner Zeit? Thermometri-Beobachtungen allerdings nicht, da dieses Instrument in jenen Zeiten noch ganz unbekannt war, aber doch andere Nachrichten, aus denen sich, wie wir bald sehn werden, die Temperatur jenes Landes vor 3300 Jahren mit einer Sicherheit abschließen läßt, die uns kaum über einen Grad unseres heutigen Thermometers in Zweifel lassen wird. Und dieses ist allerdings viel mehr, als wir bei Untersuchungen solcher Art mit Bescheidenheit verlangen können.

Bemerken wir zuerst, daß, nach ganz sichern und übereinstimmenden Beobachtungen aller neuern Reisenden, die Cultur der Weinberge in allen den südlichen Gegenden aufhört, deren mittlere Jahrestemperatur $+ 18^{\circ}$ R. ist, und daß eben- so die Cultur der Dattelpalmen im Großen in den südlichen Gegenden anfängt, deren mittlere Temperatur $+ 17^{\circ}$ R. ist, so daß man demnach $+ 17\frac{1}{2}^{\circ}$ R. für die mittlere Temperatur der Länder annehmen kann, wo der Bau der Dattelpalmen aufhört und wo der Weinbau anfängt. Zwar kann man etwas nördlicher von diesen Ländern noch einzelne Weinstöcke und auch nördlicher davon noch Palmbäume finden, aber jene Weinstöcke, etwa zur Lust oder der Seltenheit wegen in Gärten gezogen, bilden noch keinen Weinbau, so wie man wohl auch in Palermo und Catania in Sicilien bei einer Temperatur von 15° R. einzelne Palmbäume trifft, deren Früchte aber selten reif werden und auch dann noch nicht genießbar sind. Wie verhielt sich nun der Bau dieser beiden Pflanzen in Palästina vor 3300 Jahren? Die Bücher Mosys geben uns darüber sehr genaue Nachrichten und die Schriften der Griechen und Römer ermangeln nicht, sie auf das beste zu bestätigen. Die Stadt Jericho wird in den Büchern des Alten Bundes die *Palmenstadt* genannt. Diese Schriften sprechen von den Palmwäldern Debora's, das zwischen Rama und Bethel lag, und von denen, die sich längs dem Jordan hin- ausstreckten. Die Juden aßen die Datteln und bereiteten sie als ge- schätzte Früchte für ihren Tisch; sie zogen auch eine Art

Honig und selbst geistige Getränke aus diesen Früchten. Die alten hebräischen Münzen zeigen uns noch Palmbäume, die voll von Datteln hängen. Auch PLINUS, THEOPHRAST, TITUS, JOSEPHUS, STRABO u. A. gedenken der Palmwälder Palästina's. Diese Bäume müssen daher in Judäa sehr häufig gewesen seyn. Ganz dasselbe gilt auch vom Weinstocke. Die Juden cultivirten diese Pflanze, und zwar nicht bloß, um gelegentlich eine Traube zu essen, sondern um aus ihren eigentlichen Weinbergen ihren Wein zu bereiten. Wer erinnert sich hier nicht jener großen Traube, welche die von Mosé abgesandten Männer aus dem Lande Kanaan holten, und die so schwer war, daß sie nur von zwei Menschen an einer Stange getragen werden konnte? Im mehr als zwanzig Stellen des alten Testaments wird der Weinberge Palästina's Erwähnung gethan. Das *Tabernakelfest* folgte unmittelbar auf die *Weinlese*. Auch STRABO und DIONON von Sicilien gedenken der Weine Judäa's mit vielem Lobe und die Traube wird, so wie der Palmbaum, sehr oft auf den hebräischen Münzen als das Symbol ihres vom Himmel mit so edlen Früchten gesegneten Landes gefunden. Palästina war daher in jener so viele Jahrhunderte von uns entfernten Zeit eines derjenigen Länder, in welchen die Dattelpalme anfang und in welchen der Weinstock aufhörte, im Großen cultivirt zu werden. Denn nördlich von diesem Lande am Libanon und in Sibirien trafen keine Palmwälder und südlich in Arabien keine Weinstöcke mehr. Mit andern Worten: die mittlere Temperatur Palästina's vor 3300 Jahren war sehr nahe $+ 17\frac{1}{2}$ Grad R. Seitdem ist dieses Land weder durch Ausrottung weit verbreiteter Wälder, noch durch Austrocknung von Sümpfen, noch durch andere Ereignisse, so viel uns bekannt, in seiner physischen Beschaffenheit bedeutend verändert worden. Und welches ist jetzt in unseren Tagen die mittlere Temperatur dieser Gegenden? Leider fehlen uns directe thermometrische Beobachtungen der neuern Zeit aus jenem Lande. Aber wir können sie glücklicherweise durch andere Beobachtungen aus dem benachbarten Aegypten ersetzen.

Die mittlere Temperatur Cairo's ist 17,6 R. Jerusalem liegt 1,6 Grad nördlicher als Cairo. Ein Grad Breite giebt in jenen Gegenden 0,25 Grad Aenderung des Thermometers, also ist die mittlere Temperatur Jerusalems $0^{\circ},4$ unter der von

airo oder die Temperatur Jerusalems ist $17^{\circ},2$. Oben fanden wir dafür $17^{\circ},5$. *Die mittlere Temperatur Judäa's hat sich demnach seit 3300 Jahren nicht merklich geändert.*

Damit stimmen auch andere Beobachtungen sehr gut überein. Die Cultur des Getreides z. B., die in Palästina zu jener Zeit sehr im Betriebe war, läßt auf eine Temperatur von nicht mehr als 19 bis 20° R. schließen. Die daselbst so häufigen Oelbäume zeigen, daß diese Temperatur wenigstens nicht unter 17 bis 18° seyn konnte. Das Mittel aus beiden ist $18\frac{1}{2}$, nur einen Grad höher als zuvor. Die Juden feierten das Tabernakelfest oder ihre Weinlese im October und auch heutzutage noch wird in diesem Lande die Weinlese am Ende Septembers oder im Anfange des October gehalten. Die Getreideernte wurde zu Moses Zeit von der Mitte Aprils bis zu Ende Mai gehalten. Neuere Reisende haben im südlichen Theile Palästina's die Gerste um die Mitte Aprils reifen gesehen. Nahe bei Acre war sie sogar schon am 13ten Mai zur Ernte geschickt, und in Aegypten, wo die Temperatur etwas höher ist, schneidet man jetzt noch das Getreide am Ende Aprils. Alles vereinigt sich daher zu der Behauptung, daß in der langen Folge von 33 Jahrhunderten die Temperatur Palästina's sich nicht merklich geändert haben könne. Da sich aber die physische Beschaffenheit dieses Landes seit dieser Zeit ebenfalls nicht geändert hat, da ferner, wenn von der Temperatur der Oberfläche der Erde die Rede ist, nach dem Vorgehenden alle Einwirkung des Centralfeuers oder der Temperatur des Weltraums von selbst wegfällt, so kann sich auch die einzige noch übrig bleibende Ursache, die eine Temperatur-Veränderung der Erdoberfläche hervorbringen könnte, so wie sich auch die leuchtende und erwärmende Kraft der Sonne in dieser Zeit nicht geändert haben.

Die Leser werden die Hinzufügung dieses letzten Schlusses von der unveränderten Wirkung der Sonne nicht für überflüssig halten, wenn sie bedenken, daß wir schon mehrere Fixsterne, und das heißt doch wohl mehrere Sonnen, am Himmel kennen gelernt haben, deren Licht allmählig schwächer worden und endlich ganz erloschen ist. Daß dieses von einem Fixstern unseres Planetensystems nicht zu befürchten ist, ist wenigstens in den letzten 3300 Jahren keine Abnahme der erwärmenden Kraft bemerkt werden konnte, dafür giebt

uns das Vorstehende eine Versicherung, die wenigstens ebenso gewiß ist als die, welche wir für das Nichtwiederkommen einer allgemeinen Ueberschwemmung aus demselben alten Buche erhalten haben¹.

Es wurde bereits angeführt, daß das Thermometer erst am Ende des 16. Jahrhunderts erfunden worden ist und daß man daher ältere Beobachtungen als die vor 240 Jahren angestellten nicht anführen kann. Allein auch diejenigen, welche man in den ersten 70 bis 80 Jahren dieser Periode angestellt hat, sind verloren gegangen. Glücklicherweise aber wurden mehrere derselben vor einigen Jahren wieder aufgefunden, und durch sie sind wir in den Stand gesetzt, die Temperatur zweier wenigstens zwei Jahrhunderte von einander entfernten Epochen genau zu bestimmen. Gleich nach der Erfindung des Thermometers in Florenz liefs die Akademie del Cimento eine große Menge dieser nützlichen Instrumente verfertigen und in den verschiedenen Städten Italiens vertheilen; zugleich forderte FERDINAND II., Großherzog von Toscana, die Klöster seines Landes auf, an den neuen Beobachtungen eifrig Theil zu nehmen. Auf diese Weise hatte man in wenigen Jahren eine große Anzahl von thermometrischen Beobachtungen in Florenz zusammengebracht, die aber alle wieder zu der Zeit zerstört wurden und verloren gingen, als LEOPOLD VON MEDICI, der einen Cardinalshut wünschte, dem römischen Hofe seine Accademia del Cimento zum Opfer bringen mußte. Einige wenige Bände dieser Beobachtungen wurden jedoch später durch einen wunderbaren Zufall wieder aufgefunden, nämlich die Beobachtungen des Pater RAINERI aus dem Kloster des Angeli in Florenz; allein man sah bald, daß sie ganz unbrauchbar waren. Die Thermometer jener frühern Zeit hatten nämlich keine festen Punkte. Weder der Gefrier- noch der Siedepunct des Wassers war darauf angegeben, und sonach waren diese Beob-

1 Aehnliche Untersuchungen hat ANAGO, von dem wir das Vorhergehende entlehnten, auch für andere Gegenden Europa's und Asien ausgeführt. M. s. darüber sein Mémoire in dem Annuaire pour l'an 1834. p. 209 u. s. w. Ueberall, wo keine localen Einwirkungen auf den Boden statt gehabt haben, kommt er zu dem Resultate, daß die Winter der Vorzeit keineswegs strenger gewesen sind, als unserer Zeit.

stungen, von denen man sich anfangs so viel versprochen hatte, mit denen unserer neuern Thermometer nicht weiter zu gleichen. So blieb die Sache bis zum Jahre 1828, wo man in Florenz eine Kiste entdeckte, die unter mehrern alten Instrumenten auch mehrere Thermometer der Akademie del Cimento enthielt, die sämmtlich in 50 gleiche Theile getheilt waren. WILHELM LIBRI, dem diese Thermometer zur Untersuchung übergeben wurden, und sie konnten nicht leicht in unsere Hände kommen, überzeugte sich zuerst von ihrem einmigen Gange und suchte dann, durch eine sehr große Zahl von Beobachtungen, die er an diesen alten Instrumenten anstellte und mit den neuern Thermometern verglich, Verhältniß beider Arten von Instrumenten unter einander bestimmen. Er fand z. B., daß

der Punct 0 des alten mit -15° des achtzigtheil. Therm.

13½ - - - 0

50 - - - 44

übereinstimme. Dadurch war LIBRI in den Stand gesetzt, die dem erwähnten Manuscripte enthaltenen sechszehnjährigen Beobachtungen RAINERI's mit denjenigen Beobachtungen zu vergleichen, die in den letzten Jahren auf der Sternwarte zu Florenz angestellt wurden. Aus dieser Vergleichung zieht ARAGO das Resultat, daß die Winter seit der Mitte des 17ten Jahrhunderts in Toscana wärmer und die Sommer im Gegentheil kühler geworden sind. Diese Aenderung der Temperatur der beiden Jahreszeiten ist allerdings nicht sehr bedeutend, kann aber doch von der Abholzung der Apenninen kommen, die damals ganz bewaldet waren und jetzt größtentheils entwaldet sind. Doch ist ARAGO seines Resultats noch nicht ganz gewiß, da LIBRI nur die Maxima und Minima der Temperatur eines jeden Monats gesucht hat, statt der sogenannten *mittlern Temperaturen*, auf die es hier eigentlich ankommt. Ein solches Resultat findet ARAGO¹ für die meisten Gegenden Frankreichs. Auch hier nämlich scheinen die Sommer vor mehreren Jahrhunderten bedeutend wärmer gewesen zu seyn, als in unsern Tagen. Mehrere altadelige Familien in Vivais zeigen noch Wirthschaftsbücher aus der Mitte des 16ten Jahrhunderts vor, in welchen von ergiebigen Weinbergen in

¹ A. a. O. p. 229.

einer Höhe von 300 Toisen über dem Meere gesprochen wird. Gegenwärtig reift in dieser Gegend, selbst an den bestgeschützten Orten, auch nicht eine Traube, ausser an den tiefer liegenden Orten. Aus der Geschichte lernen wir, daß die Hugenotten, als sie sich im J. 1552 nach der Stadt Mâcon (Breite $46^{\circ} 18'$) zurückzogen, sich daselbst den Muscatwein dieses Landes wohl schmecken ließen. Jetzt findet man daselbst kaum so viele Muscattrauben, um davon einen Eimer Wein zu erzeugen. Kaiser JULIAN ließ sich während seines Aufenthalts in Gallien den Wein von Surenne täglich auf die Tafel setzen. Dieser Wein steht noch jetzt im Rufe, aber in einem sehr üblen, da *vin de Surenne* so viel als Krätzer heißt, ein Sprichwort, das jeder Franzose sehr wohl kennt. Der König PHILIPP AUGUST wollte die gesammten europäischen Weine kosten, um daraus den besten für seine Tafel auszuwählen. Unter andern setzte man ihm auch den Wein von Etampes (Br. $48^{\circ} 25'$) und von Beauvais (Br. $49^{\circ} 26'$) zur Probe vor. Sie wurden zwar beide verworfen, aber wie hätte man ihm einen solchen Wein zum Concurse vorschlagen können, wenn er so elend gewesen wäre, wie heutzutage die Weine aus dem Departement de l'Oise sind, ein Departement, das jetzt als die äußerste Nordgrenze des französischen Weinbaus betrachtet wird. Aehnliches scheint auch für England zu gelten. Der Kaiser PROBUS forderte die Gallier und Spanier zum Weinbau auf und ließ ihnen Weinstöcke aus Italien zuführen. Dieselbe Gunst geruhte er später auch auf England auszudehnen. Diese Gunst würde aber nur Spott gewesen sein, wenn die Sommer in England damals nicht wärmer als jetzt gewesen, wenn der Weinbau in England damals im Grassen ebenso unmöglich gewesen wäre, als heutzutage. In der That sehn wir aus mehreren alten Chroniken, daß vormalig in einem großen Theile Englands die Weinberge das Land bedeckten, während man jetzt nur in Gärten und unter den vortheilhaftesten Umständen die Traube zur Reife bringen kann.

Wenn sich so diese und viele andere Angaben dahin vereinigen, daß die Sommer der Vorzeit in vielen Gegenden Europa's wärmer gewesen sind, als heutzutage, welches ist die Ursache dieser auffallenden und beunruhigenden Erscheinung? In der Sonne ist sie nicht zu suchen, wie wir oben aus der Beständigkeit des Klima's in Palästina gesehn haben. Es ist

Weniger wollen sie in dem Polareise finden, das sich seit-
her losgemacht hat und weiter südwärts geschwommen ist,
es sich angehäuft befindet. Es ist gewiß, daß die Ost-
küste Grönlands gegen das Ende des 10ten Jahrhunderts, wo
von einem isländischen Schiffer entdeckt wurde, vom Eise
frei war, daß die Norweger sich auf dieser Küste niederge-
lassen haben, daß ihre Colonie daselbst noch im J. 1120 im
blühenden Zustande war und mit Norwegen und Island einen
eifrigen Handel trieb. Auch ist bekannt, daß der Bi-
schof ANDREW, der 17te Vorsteher jener grönländischen Kir-
che, als er im J. 1408 von seinem Stuhle Besitz nehmen
wollte, das Ufer der Insel nicht erreichen konnte, weil es
dort vom Eisfeldern besetzt war. Dieser Zustand scheint
zum Jahr 1813 oder 1814 gedauert zu haben, wo sich
die Eisfelder zufällig öffneten und die Ostküste des Landes
gänzlich frei machten. Diese Eisfelder also, die sich
vom 12ten Jahrhundert vom Pole bis zum Polarkreise, bis
nach Lappland ausgedehnt hatten, sollen nach jenen Physikern
Ursache der Abkühlung unserer Sommer in den letzten
hundert Jahren gewesen seyn. Allein wenn jene weite Eis-
masse, die vom Pol bis an die nördlichsten Küsten von Nor-
wegen und Sibirien reichte, seit dem Jahre 1400 bis gegen
heute ununterbrochen existirt haben soll, wie kann man die
erwähnten wärmeren Sommer in Frankreich, die noch 150
Jahre nach der Bildung jenes Eisfeldes bestanden, erklären?
Wie ging es zu, daß die plötzliche Auflösung dieses
Eisfeldes im J. 1814 seit vollen 24 Jahren bei uns weder
in den Geschäften des Ackerbaus, noch selbst in dem mittlern
Laufe unserer Thermometer auch nur die geringste merkbare
Veränderung hervorgebracht hat? Jene Erklärung unserer küh-
leren Sommer ist also offenbar nicht die wahre und wir müssen
eine andere suchen.

ARRAGO ist weit entfernt, den wahren Grund jener Er-
wärmung bei den Polen unserer Erde zu suchen, und er
hat vielmehr, denselben ganz in der Nähe gefunden zu ha-
ben, nämlich in dem Zustande des Bodens der genannten Län-
der vor drei und mehr Jahrhunderten, verglichen mit dem ge-
wöhnlichen Zustande desselben.

Das alte Frankreich z. B. war in jener früheren Zeit bei-
nahe ganz mit dichten Waldungen bedeckt, mit Seen, Teichen
Bd. S 2

und großen Morästen, mit großen unbebauten steppenförmigen Flächen, und überdies von Flüssen nach allen Himmelsrichtungen durchschnitten, die ohne Damm und künstliches Pflaster dem höhern Wasserstande austraten und die Gegenden umher überschwemmten. Seitdem sind jene Waldungen gehauen oder doch nur gar zu sehr gelichtet worden, die alten Gewässer und Sümpfe sind verschwunden, die Steppenebenen sind in Aecker, Wiesen und Weiden verwandelt, mit einem Worte, der Indianer Continent an der Cultur seiner Bewohner auch seinen ganzen Charakter genommen und ist dadurch ein ganz anderes geworden, als vor vier und mehr Jahrhunderten war. Sollen die jetzigen Veränderungen des Klima's dieses Landes nicht auch Veränderungen des Bodens liegen können? Diese Veränderungen der Art sind allerdings nur sehr langsam und allmählich gegangen und nur daher weniger aufgefallen; wir kennen ein anderes Land, wo jene Veränderungen viel rascher fortgeschritten ist und wo daher auch die Veränderung des Klima's, wenn anders unsere Ansicht obenau schnell, ebenso bemerkbar gewesen wäre. Dieses Land ist Nordamerika. Wie man in der kleinen Welt Jupiter mit seinen vier Monden um sich sieht, in der großen schon alle die Phänomene sich entwickeln unter der Leitung in dem so viel größern Sonnensysteme. Jedem Jahrtausende erfordert, so zeigt auch dieses Land in fünfzig Jahren einen Aufschwung, der in den uralten Continents kaum in ebenso vielen Jahrhunderten werden konnte. Unter unseren Augen, ohne auf die Thaten unserer Vorgänger zu warten, entwickelt sich eine Zunahme der Bevölkerung, des Reichthums und der Cultur der Einwohner sowohl, als auch des Bodens, auf dem die ungeheuren Waldungen sind abgetragen oder getrocknet, weitverbreitete Seen haben einen Abzug durch Canäle erhalten, die gleich einem Netze das ganze Land nach allen Himmelsrichtungen bedecken, Moräste sind ausgetrocknet, Flüsse ergießen sich in großen Strecken von mehreren Hunderten von Meilen früherer Steppen und Wüsten, und in bekannten Localitäten sind neue Städte entstanden. Endlich wie hat sich bei allen diesen Veränderungen und raschen Veränderungen des Bodens das Klima verhalten? In den Provinzen der vorerwähnten

allgemein angenommen, ist es schon in den Volksglauben übergegangen, daß die Winter der neueren Zeit milder und Sommer kühler seyen als vor fünfzig Jahren, kurz daß die Differenz der Temperatur im Januar und Julius nicht mehr so von einander verschieden sind, als sie es vor einem halbhundert waren. Dieselben Veränderungen des Klima's finden wir, aber nur langsamer, nach dem Vorhergehenden in Amerika überall bemerkt, wo eine ähnliche Veränderung des Bodens vorgegangen ist. Sollen wir hier nicht auch denselben Zusammenhang zwischen diesen beiden Erscheinungen annehmen, der sich uns dort, wo die Entwicklung der Folge aus ihrer Ursache rascher vor sich geht, gleichsam von selbst ergibt? Die Amerikaner haben auch eine nicht minder auffallende und merkwürdige Aenderung in der Richtung der Winde bemerkt, die an ihren Küsten statt haben. Ehemals schienen die Westwinde viel mehr vorzuherrschen, als in der neuern Zeit, wo die Ostwinde immer häufiger werden und auch tiefer auf das Festland eindringen. Dieses Uebergewicht der Westwinde auf dem atlantischen Meere ist übrigens noch so allgemein, daß, im Mittel aus Erfahrungen von den sechs letzten Jahren, die Paketboote, die von Liverpool nach New-York zu ihrer Ueberfahrt volle 40 Tage gebrauchen, da sie gegen jenen Westwind steuern müssen, während ihre Zureise von America nach England auf demselben Wege nur 20 Tage dauert. Die Verminderung der Wälder und Sümpfe durch die Urbarmachung des Bodens macht daher die Winter milder und die Sommer kühler, also das *Klima im allgemeinen milder*, aber nicht eben die *mittlere Temperatur* des Landes höher. Denn die jetzt größere Wärme des Winters wird leicht durch die ebenso größere Kühle des Sommers ausgeglichen werden, wodurch daher die *mittlere Temperatur selbst keine Aenderung* erleiden würde¹.

Vergl. Art. *Geologie*. Bd. V. S. 1334.

F. Extreme der Temperatur auf der Erdoberfläche.

Da in sehr heißen und noch mehr in sehr kalten Ländern angestellte, lange fortgesetzte und genaue thermometrische Beobachtungen bisher noch selten sind, so wissen wir wenig über den höchsten und tiefsten Stand der Thermometer ausgeben, den dieses Instrument in den verschiedenen Gegenden der Erde zeigen mag, wo die Temperatur ihre beiden Extreme erreicht. ARAGO hat¹ das Vorzüglichste, was wir über diesen Gegenstand besitzen, zusammengestellt. Wir wählen hier das Merkwürdigste kurz anführen.

Die Beobachtungen, die GMELIN durch eine längere Zeit in Sibirien über die Temperatur dieses Landes angestellt sind, sind leider nicht sehr brauchbar, da er, wie jetzt ausgemacht ist, nicht bemerkt hatte, daß das Quecksilber seines Thermometers bereits gefroren war, während er immerfort die Kälte auf $-31^{\circ},5$ R., bei welcher bekanntlich dieses Metall gefriert, zu beobachten glaubte. Die übrigen älteren Beobachtungen, bei welchen man das Quecksilber mit Gewißheit frieren sah, sind, wenn wir bei dem letztvergangenen Jahrhundert stehen bleiben, folgende.

Beobachter	Zeit	Orte	Länge von Ferro	Breit. nördl.
DELISLE	1736	Jakuzk	150° östl.	62°
HELLANT	1760 Jan.	Sombio	78 —	59
PALLAS	1771 Dec.	Krasnojarsk	111 —	58½
— —	1772 Dec.	Irkuzk	122 —	52
HUTCHINS	häufig 1774	Hudsonsbai	75 westl.	58
ELTERLEIN	1780 Jan.	Witegorsk	54 östl.	61
TÖRNSTEIN	1782 Jan.	Schweden	7 westl.	63½

Allein viel niedrigere Temperaturen und viel genauere Messungen derselben verdanken wir den beiden neuesten Forschern.

¹ In verschiedenen Jahrgängen des Annuaire. Ueber die in diesem und den beiden folgenden Abschnitten abgehandelten Probleme vergl. oben Art. *Temperatur* und Art. *Meer*. in Bd. VI.

Capitäne **FRANKLIN** und **PARRY** in die Nordpolargegenden. **PARRY** beobachtete z. B. auf der Melville-Insel (Länge 93° W., und Breite 75° nördl.) folgende Stände des Thermometers nach R.

	Höchster Stand	Niedrigster Stand	Mittlerer Stand
September 1819	+2°,4	— 14°,7	— 4°,3
October	— 6,4	— 26,7	— 15,9
November	— 11,6	— 35,8	— 23,4
December	— 11,6	— 34,4	— 24,1
Januar 1820	— 15,8	— 35,3	— 27,7
Februar	— 21,8	— 36,6	— 28,6
März	— 11,6	— 32,0	— 22,4
April	0,0	— 28,5	— 18,0
Mai	+ 6,7	— 16,0	— 6,9
Juni	+ 8,6	— 1,8	+ 2,0
Juli	+ 12,6	0,0	+ 4,8
August	+ 5,8	— 4,5	+ 0,3

Es folgt für die Melville-Insel die mittlere jährliche Temperatur gleich — 13°,6. Allein **PARRY** hatte sehr oft zu be-
 gelegenheit, daß die Nachbarschaft seiner beiden Schiffe
 seine Thermometer um fast einen Grad erhöhte, so daß
 daher für die mittlere jährliche Temperatur jener Insel
 4°,6 R. annehmen kann. Diese Temperatur ist aber nahe
 größten Kälte gleich, die man in Wien seit mehr als ei-
 Jahrhundert im Mittel beobachtet hat. In der Entfer-
 von allen Gebäuden sah **PARRY** sein Thermometer im
 ar des Jahrs 1819 auf jener Insel bis — 38° R. fallen.
 vorhergehende Tafel zeigt zugleich, daß auf der Insel
 ille das Quecksilber durch volle fünf Monate, vom No-
 ver bis März, gefrieren kann. Man sollte glauben, bei ei-
 solchen Kälte müßte der Ort ganz unbewohnt seyn. Men-
 haben sie auch daselbst nicht getroffen, aber dafür de-
 mehr Thiere. Die Jäger der beiden Schiffe, **Hecla** und
 er, die **PARRY** commandirte, schossen während ihres Auf-
 lts in Winter-Harbour 3 Moschusochsen, deren jeder
 400 Pfund Fleisch gab, 24 Rennthiere, 68 Hasen, 53
 e, 59 Enten und 144 Stück einer Art Rebhühner, die
 nmen 3766 Pfund Fleisch gaben. Uebrigens bemerkt
 er, daß ein mit Kleidern und Pelzen wohl bedeckter

Mensch in freier Luft bei einer Temperatur von — noch immer ohne grosse Unbequemlichkeit mehrere Stunden verweilen kann, wenn er nicht still steht oder sitzt und kein Wind weht. Sobald aber nur ein leises Lüftchen erhebt, fühlt man einen brennenden, stechenden Schmerz im Gesichte, dem bald ein eigener lästiger Kopfschmerz folgt, es rathsam macht, eine mildere Temperatur und Schutz vor dem Winde aufzusuchen, um bei Zeiten bösen Folgen entgehen.

Die folgende Tafel giebt die thermometrischen Beobachtungen PARRY'S auf seiner zweiten Reise im Jahr 1821 und 1823.

Thermometerstand

	Höchster	Niedrigster	Mittlerer
Juli 1821	8°,0	—1°,5	1°,7
August	7,3	— 1,8	2,2
September	4,6	— 5,5	— 0,5
October	0,2	—20,0	— 8,8
November	— 1,8	—23,3	—10,9
December	—13,5	—27,3	—20,0
Januar 1822	—16,9	—31,0	—24,5
Februar	—16,0	—30,7	—25,4
März	— 8,5	—29,8	—19,4
April	— 1,5	—19,6	—11,9
Mai	6,4	—15,7	— 4,0
Juni	8,0	— 5,5	0,9
Juli	9,8	— 0,9	2,0
August	8,0	— 1,9	0,7
September	2,4	— 9,5	— 1,8
October	— 1,5	—18,4	— 8,7
November	—10,7	—28,6	—22,9
December	—18,7	—33,4	—18,6
Januar 1823	— 4,6	—34,4	—21,8
Februar	— 4,9	—33,4	—23,3
März	—12,6	—32,5	—23,1
April	0,0	—25,4	—15,1
Mai	7,9	—17,8	— 3,2
Juni	8,9	—10,7	0,2
Juli	12,0	— 0,9	3,6
August	10,3	— 3,6	2,6

Bei ersten dieser Beobachtungen wurden in der Hudsons-
länge von Ferro 76° westl. und Breite 54 nördl.), die
folgenden in Winter-Inland (Länge 65 westl., Breite
nördl.) im Norden der Hudsonsbat und die letzten elf auf
Insel Iglulik (Länge 64 westlich und Breite 69 nördl.) an-
geordnet. Diese Tafel giebt die mittlere jährliche Temperatur

Winter-Inland . . — 10°,0 R.

Insel Iglulik . . . — 11,1

Winter-Inland fiel das Thermometer im Jahre 1822 nicht
auf den Frierpunct des Quecksilbers, in Iglulik aber gefror
das Metall in den Monaten December, Januar und Februar,
als man die Temperatur der Luft nur durch Weingeist-
thermometer messen konnte. Dessenungeachtet sind die Um-
gebungen der Insel Iglulik, selbst mitten im Winter, von zahl-
reichen Eskimo-Horden bevölkert. Sie wohnen da in Hüt-
ten, die sie aus dem harten Schnee erbauen, der von ihnen
aus dem Sandsteine zugehauen und bearbeitet wird. Ca-
ptain FRANKLIN, der in den Jahren 1819 bis 1821 ebenfalls
eine Reise an der Nordküste America's unternahm, hat fol-
gende Tafel geliefert.

Thermometerstand

	Höchster	Tiefster	Mittlerer	Länge westlich von Ferro	Breite
Sept. 1819	12°,9	— 0°,9	6°,7	76°	55°
October	10,4	— 5,8	2,3	82	54
November	5,8	— 23,3	— 7,3	84	54
December	3,6	— 28,0	— 12,8	84	54
Januar 1820	— 9,8	— 33,8	— 20,1	84	54
Februar	— 5,5	— 29,5	— 14,7	84	54
März	9,8	— 24,0	— 8,8	84	54
April	20,0	— 20,0	1,5	84	54
Mai	23,3	— 5,5	8,0	84	54
Juni	24,5	4,6	12,1	87	54
Juli	23,3	6,7	13,7	94	60
August	20,5	0,4	10,8	94	60
September	9,5	— 7,3	0,8	95	64,5
October	2,4	— 12,0	— 4,0	95	64,5
November	— 3,3	— 28,0	— 14,5	95	64,5
December	— 11,6	— 39,9	— 27,9	95	64,5
Januar 1821	— 5,5	— 36,0	— 20,4	95	64,5
Februar	— 13,8	— 36,9	— 27,1	95	64,5
März	— 3,6	— 36,1	— 19,3	95	64,5
April	3,6	— 28,6	— 12,1	95	64,5
Mai	16,0	— 10,7	— 0,2	95	64,5

Die zweite bis zehnte Beobachtung sind in der Gegend Cumberland - House, die elfte und zwölfte zwischen dem Chypewyan und dem Fort Providence und die neun letzte dem Fort Enterprise angestellt worden. Aus ihnen folgt mittlere jährliche Temperatur von

Cumberland - House . . . — 0°,8

Enterprise — 7,4

Dieses sind einige der neuesten verlässlichen Kältegrade, zu unserer Kenntniss gekommen sind. Gehn wir nun zu Extremen der bisher beobachteten Wärmegrade über. Es wird selten die Behauptung aufgestellt, dass die Temperatur der hien nördlichen Gegenden im höchsten Sommer ungewöhnlich groß und selbst größer als in den Tropenländern sey. Man führt dafür die sehr langen Sommertage und die kurzen schwachen Nächte jener Gegenden angeführt. Bis zu einem gewissen Wärmegrade, nahe 55°, ist auch die Sommerhitze einige Wo-

indurch in der That sehr groß, wenigstens ist dieses der Fall im südlichen Sibirien, dessen mittlerer Theil ringsum mit von allen Meeren absteht. Aber näher bei den Polen tritt diese Erscheinung auf. PARRY fand für die Breite von 60 Graden den höchsten Thermometerstand nur $+ 10$ bis $+ 12$ Grade. Am Aequator und zwischen den Wendekreisen steigt man das Thermometer häufig bis über $+ 30^{\circ}$ und sich, was hier nicht übersehen werden darf, oft 6 bis 8 Wochen in dieser Höhe erhalten, während es in den kühleren Gegenden seinen höchsten Stand gewöhnlich nur einige Tage beibehält und dann schnell wieder sinkt. Auch die mittlere Temperatur, und diese allein kann hier entscheiden, in den nördlichen Gegenden für die einzelnen Monate des Jahrs gar sehr von der der Tropenländer verschieden. Nach PARRY war z. B. die mittlere Temperatur des Julius auf der Melville-Insel im Jahre 1820 gleich $+ 4^{\circ},8$, im Jahre 1819 nur $+ 0^{\circ},9$, während die mittlere Temperatur desselben Monats in Paris $+ 16^{\circ}$ und in Wien $+ 19^{\circ},8$ ist.

Hier folgt ein Verzeichniß der vorzüglichsten höchsten Temperaturen, die man bisher im Schatten und in freier Luft an der Erdoberfläche beobachtet hat.

Ort	Breite		Höchster Stand des Therm. R.	Beobachter
Aequator	0°	0'	+30°,8	V. HUMBOLDT
Surinam	5	38 N.	25,9	— —
Pondicheri	11	55 N.	35,9	LEGENTIL
Madras	12	13 N.	32,0	ROXBOURGH
Beit-al-Faki	14	31 N.	30,5	NIEBUHR
Martinique	14	35 N.	28,0	CHANVALLON
Manilla	14	36 N.	35,1	LEGENTIL
Madagascar	15	27 S.	36,0	— —
Guadeloupe	15	59 N.	30,8	LEPAUX
Veracruz	19	12 N.	28,5	ORTA
Philae in Ae- gypt.	24	0 N.	34,5	COUTELLE
Cairo	30	2 N.	32,2	— —
Bassora	30	45 N.	36,2	BEAUCHAMP
Paramatta	33	49 S.	32,9	BRISBANE
Cap. d. guten Hoffn.	33	55 S.	35,1	LACAILLE
Wien	48	12 N.	28,7	— —
Paris	48	50 N.	30,8	— —
Warschau	52	14 N.	27,1	DELSNE
Franecker	52	36 N.	27,2	VAN SWINDER
Kopenhagen	55	41 N.	27,0	BUGGE
Stockholm	59	20 N.	27,6	RONNOW
Petersburg	59	56 N.	24,6	EULER
Island, Eya- ford	66	30 N.	16,7	VAN SCHEELS
Hindoen, Norweg,	68	30 N.	20,0	SCHYTTE
Melville-In- sel	74	45 N.	12,5	PARRY

G. Temperatur, über und in dem Meere.

Anders verhält sich die Temperatur auf dem hohen Meere, wo sie unter allen Breiten, die dem Pole zu nahen Länder ausgenommen, beinahe stets dieselbe ist und auch zwischen den Wendekreisen nie über $+ 24^{\circ}$ R. steigt. Hier folgen einige solche Beobachtungen, welche in großen Entfernungen vom Festlande oder von Inseln gemacht worden sind.

Ort	Breite	Höchste Temperatur	Beobachter
Atlant. Ocean	0°	$+21^{\circ},2$ R.	LÉGENTIL
— —	$4^{\circ} 5' \text{ N.}$	22,7	BAYLEY
— —	$14 50 \text{ N.}$	23,0	WALLIS
— —	$9 16 \text{ N.}$	22,8	DENTRECA-
Molukkenmeer	$10 42 \text{ S.}$	24,6	STEAUX
Südmeer	$0 11 \text{ N.}$	22,4	— —
Chines. Meer	$13 29 \text{ N.}$	23,3	V. HUMBOLDT
Mittell. Meer	$39 12 \text{ N.}$	23,4	BASIL HALL
— —	$38 46 \text{ N.}$	23,2	GAUTIER
Schwarzes Meer	$44 42 \text{ N.}$	23,5	— —

Das Mittel aus allen diesen Beobachtungen findet man vom Aequator bis zu der Breite von 45° durchaus $+ 23^{\circ},2$ R. Man hat wohl auch Beobachtungen von $+ 27^{\circ}$ und selbst mehr, die auf der See gemacht sind, allein man hat stets nachweisen können, daß sie nur in engen Meeren oder in der Nähe von Küsten gemacht worden sind, oder endlich, daß das Thermometer an einem Ort des Schiffs angebracht war, wo der Reflex der Sonnenstrahlen von den Wänden des Schiffes die Temperatur erhöhte. Man kann daher annehmen, daß bis zur Breite von 45° die Temperatur unmittelbar über dem Meere nie über 24° R. gehe. Welches ist aber die Temperatur des Meerwassers selbst? Diese ist offenbar verschieden, je nach der Tiefe der Wasserschichten. Wir sprechen hier nur von den obersten Schichten, für welche allein bisher hinlängliche Beobachtungen vorliegen. Die folgende Tabelle giebt mehrere Beobachtungen der Temperatur des obersten Meerwassers zur Zeit der größten Jahreswärme.

Ort	Länge von Ferro	Breite	Höchster Thermometerstand	Beobachter
Atlant. Ocean	0°	7° N.	+21°,6 R.	BAYLEY 1772 Aug.
Südmeer	40,8 O.	18 S.	23,2	- - 1773 Aug.
Atlant. Ocean	44 W.	4 N.	22,7	- - 1774 Mai
— —				CHURUCA 1788
— —	2 W.	6 N.	23,1	October
— —	10 W.	2 S.	22,9	QUEVEDO 1803 Apr.
Atlant. Ocean	5 W.	7 N.	23,1	RODMAN 1803 November
— —	3 W.	0	22,6	PERRINS 1804 März
— —	41 O.	4 N.	23,0	JOHN DAVY 1816 Mai
— —	6 W.	5 N.	22,1	LAMARCHE 1816 Mai
Chines. Meer	31 O.	13 N.	23,3	BASIL HALL 1816 Juli
Atlant. Ocean	4 W.	7 N.	21,9	BAUDIN 1816 Juli
Meer v. Ceylon	95 O.	2 N.	23,3	JOHN DAVY 1816 August
Atlant. Ocean	0	10 N.	23,3	LAMARCHE 1816 October
Indisches Meer	111 O.	1 N.	23,7	BAUDIN 1816 Nov.
Nördl. von Sumatra	118 O.	5 N.	23,1	BASIL HALL 1817 März

Diese Beobachtungen zeigen, daß die obere Schicht des Meerwassers zwischen den Wendekreisen nie eine höhere Temperatur als $+24^{\circ}$ R. annehmen. Dieses gilt aber nur von der hohen See, nicht von der Gegend nahe am Ufer des Festlandes oder den Inseln. Aus allem Vorhergehenden zieht ARAGO folgende Resultate:

I. An keinem Orte der Erde und in keiner Jahreszeit kann das Thermometer den $+37$ sten Grad R. erreichen, wenn es zwei oder drei Klafter über dem Erdboden im Schatten aufgehängt und auch gegen den Reflex der Sonnenstrahlen geschützt ist.

II. Auf der freien See aber erreicht die Temperatur der Luft an keinem Orte und in keiner Jahreszeit den $+24$ ten Grad.

III. Auch die Temperatur des obersten Meerwassers zwischen den Wendekreisen ist nie über $+24^{\circ}$.

IV. Die zwei Extreme der Wärme und der Kälte, die bisher mit einem in freier Luft aufgehängten Thermometer beobachtet hat, sind

+ 36°,2 von BEAUCHAMP in Bassora beobachtet

d

— 40,0 von Cap. FRANKLIN in Fort Enterprise beobachtet.

Bemerkt man noch, daß mehrere Körper, wie Wolle, Schnee u. dgl., wegen der strahlenden Wärme bei heiterem Himmel eine um 8 oder 10 Grade tiefere Temperatur als die umgebende Luft annehmen, so läßt sich der tiefste Thermometerstand, den man bisher auf der Oberfläche der Erde, wenn die Kugel des Instruments auf dem den Boden bedeckenden Schnee aufsteht, beobachtet hat, zu 50° R. annehmen. Dabei wird immer vorausgesetzt, daß das Thermometer im Schatten und vor aller Einwirkung der Sonnenstrahlen geschützt ist. Wenn man aber diese Instrumente der Sonne aussetzt und überdies ihre Kugel mit einer schwarzen Farbe überzieht, so kann dadurch das Thermometer um nahe 10 Grade höher gebracht werden. Unter solchen Umständen hätte BEAUCHAMP in Bassora immerhin + 46° statt + 36° beobachten können, und sonach könnte man also die zwei bisher beobachteten Extreme der Temperatur zu + 46° und — 50° R. annehmen. Wenn man mit solchen schwarz gefärbten und der unmittelbaren Wirkung der Sonnenstrahlen ausgesetzten Thermometern beobachten wollte, so würden auch alle bisherigen mittleren Temperaturen um nahe 10 Grade größer werden und die mittlere Temperatur Wiens z. B. würde nicht mehr, wie bisher, + 9°,5, sondern 19°,5 seyn. Daraus folgt aber doch nicht, daß auch die mittleren Temperaturen aller anderen, den Sonnenstrahlen ausgesetzten Gegenstände ebenfalls 9°,5 betragen würde, da im Gegentheile viele derselben viel wärmer seyn werden. So steigt die Temperatur des trockenen Sandes an den Ufern unserer Flüsse oder auf der Straße im Sommer, wenn er lange von der Sonne beschienen wird, oft auf + 55 bis 60 Grad, während im Gegentheile das Wasser der Flüsse, wenn es nur einige Tiefe hat, immer um 10 bis 13 Grade kälter ist, als das Thermometer im Schatten anzeigt.

H. Temperatur des Nordpols der Erde.

Es wäre ohne Zweifel sehr interessant, die mittlere Temperatur der beiden Pole unserer Erde zu kennen, allein für den Südpol fehlen uns alle und für den Nordpol nur nicht eben alle Data, um zu dieser Kenntniss zu gelangen. Unsere Schiffer, selbst die unerschrockenen PARRY und FRANKLIN, sind bisher nur bis zu dem 82sten Grad der nördlichen Breite vorgedrungen, und so fehlen uns noch alle directe Beobachtungen der Temperatur an den Polen selbst. In dieser Lage müssen wir uns mit Muthmassungen und Hypothesen begnügen. Man kann aber im Allgemeinen nur zwei dieser Hypothesen aufstellen, von denen die eine den Nordpol der Erde mit Festland oder doch mit zahlreichen Inseln und die andere ringsum mit dem Meere umgiebt. Unter der ersten Voraussetzung kann man die Temperatur des Pols aus denjenigen Beobachtungen ableiten, die bisher in den höchsten Breiten von Nordamerica's Festlande gemacht worden sind. Diese Beobachtungen sind:

Cumberlandhouse, Breite 54° 0'	mittl. jährl. Temp.	—	0°,4 R.
Nain	57 12	— — —	— 2,4
Fort Enterprise	64 30	— — —	— 7,4
Winter-Island	66 12	— — —	— 10,0
Igloolik-Island	69 30	— — —	— 11,1
Melville-Island	75 0	— — —	— 14,8

Nehmen wir also an, daß das Land von Nordamerica sich bis zum Pole hin erstreckt, entweder als unmittelbares Festland oder doch als ein Archipel vieler und einander nahe liegender Inseln, so lassen sich die vorhergehenden Beobachtungen sehr gut benutzen, um daraus die mittlere jährliche Temperatur des Nordpols abzuleiten. In der That steigt in der letzten Tafel die Kälte regelmässig genug mit der Breite. Nimmt man daher an, was unter jener Voraussetzung vorhandenen Festlandes sehr wahrscheinlich ist, daß der Gang der Temperatur, den unsere Tafel von der Breite 54° bis 75° giebt, auch noch von 75° bis 90° gelte, so findet man daraus für die mittlere jährliche Temperatur des Nordpols der Erde — 25°,6 R. Nimmt man aber nach der zweiten Hypothese

dafs der Pol ringsum von der See umgeben ist und dafs Festland, so wie die Inseln von Nordamerica, schon in der beträchtlichen Entfernung vom Pole aufhören, so würde auf eine ähnliche Weise diejenigen Temperaturen bezeichnen können, welche bisher in so hohen Breiten zur Beobachtet sind. Diese Beobachtungen liefern uns besonders die Altfischfänger von Norwegen und Island, zwar nur sparsam, auch wohl nicht mit der grössten Schärfe, aber doch, da das übrige mangelt, für unsere Untersuchung willkommen. Diese Beobachtungen lassen sich in folgender kleinen Tafel zusammenstellen:

	Breite	mittl. jährl. Temp.
bei den Shetland - Inseln	56° . .	+ 6°,8 R.
westlich von Christiania . . .	60 . .	+ 3,9
Island (Island)	66½ . .	+ 0,5
im Merid. von London . .	76½ . .	— 6,0
Grönland	78 . .	— 6,7

Reinigt man diese wenigen Beobachtungen, so gut es angeht, in eine Formel, und sucht man daraus die mittlere jährliche Temperatur des Nordpols, so findet man sie — 14°,4 R., also 0°,2 geringer als nach der ersten Hypothese. Es ist zu bemerken, dafs uns noch die nöthigen Beobachtungen fehlen, diese interessante Frage zu beantworten. ARAGO, der das Vorhergehende zusammengestellt hat, glaubt, dafs man sich von der Wahrheit nicht sehr entfernen werde, wenn man die mittlere jährliche Temperatur des Nordpols der Erde einstellen, bis uns genauere Beobachtungen näher belehren, zu 20° R. annimmt. Ebenso grofs würde also auch wahrscheinlich die *mittlere Temperatur des Weltraums* seyn, davon oben schon öfter erwähnt worden ist. FOURIER nahm diese Temperatur um volle 25 Grad niedriger an, indem er — 45°,6 R. voraussetzt.

So unvollkommen die obige Bestimmung auch seyn und wahrscheinlich noch lange bleiben mag, so dürfen wir doch hinzusetzen, dafs wir in der Kenntnifs dieses Gegenstandes beträchtlich weiter gekommen sind, als man noch vor einem halben Jahrhunderte gewesen ist, wo der berühmte Astronom TOBIAS MAXER die Hauptung aufgestellt hat, dafs die mittlere Temperatur des

Pols gleich 0° seyn müsse, eine Aussage, die sich auf keine eigentlichen Beobachtungen gründete und die zuerst der bekannte Seefahrer SCOMBER auf eine überzeugende Weise widerlegt hat.

I. Einfluß der Lage der großen Axe der Erdbahn auf die Temperatur der Erde.

Es wurde oben¹ gesagt, daß die große Axe der Erdbahn sich in jedem Jahrhundert siderisch um $0,3276$ Grad gegen Ost bewege und daß diese Bewegung nicht periodisch, sondern progressiv sey, so daß in der Folge der Zeit diese Axe die ganze Peripherie des Kreises durchläuft. Nach dem a. a. O. Angeführten fiel diese große Axe der Erdbahn gegen das Jahr 4000 vor Chr. G. mit der Linie der Nachtgleichen zusammen, so daß also die kleine Axe mit der Solstitiallinie coincidirte. Im Jahre 1250 nach Chr. G. war die Länge des Periheliums der Erde, die vor 5250 Jahren gleich Null war, bis zu 90 Grad angewachsen; im Jahr 6500 nach Chr. G. wird diese Länge 180 Grade betragen und erst in 21000 Jahren nach jener ersten Epoche wird diese Länge des Periheliums wieder gleich Null seyn. In dem gegenwärtigen Jahrhunderte, wo die Länge des Perihels der Erdbahn nur 10 Grade mehr als 90° beträgt, ist die Stellung der Erdbahn gegen die Gestirne nahe die, welche oben² abgebildet ist, wo P das Perihelium, A das Aphelium der Erdbahn, also AP die große und sehr nahe MN (wegen der geringen Excentricität) die kleine Axe der Erdbahn bezeichnet. In diesem Jahrhunderte durchläuft also die Erde während der Sommermonate der nördlichen Hemisphäre, d. h. während der Zeit von der Mitte des März bis zur Mitte des September den Bogen MAN und während der sechs andern Wintermonate den Bogen MPN. Der erste Bogen ist beträchtlich größer als der zweite, und in dem ersten ist überdies die Geschwindigkeit der Erde in der Gegend der Sonnenferne geringer, als in der zweiten. Die Er-

1 S. Art. Sonnennähe. Bd. VIII. S. 880.

2 S. Art. Sonnennähe. Bd. VIII. Fig. 335.

braucht demnach mehr Zeit, den Sommerbogen MAN zu durchlaufen, als sie gebraucht, den Winterbogen MPN zurückzulegen, oder der Sommer, in der obigen Bedeutung des Orts, ist jetzt um nahe sieben Tage länger als der Winter. Ein wenn in der Folge der Zeiten das Perihel P über den Punkt PM hinaus bis in die Gegend von A vorgerückt seyn würde, wenn die Länge des Perihels 270 Grade betragen wird, werden umgekehrt die Sommer der nördlichen Hemisphäre kürzer seyn als die Winter. Dann werden wir zur Zeit der Mitte des Sommers zugleich der Sonne am nächsten stehn, während wir jetzt im höchsten Sommer am weitesten von ihr entfernt sind; dann werden wir im höchsten Sommer nur 28000 geogr. Meilen entfernt seyn, während wir jetzt zu derselben Jahreszeit 21229400 Meilen von ihr abstehn. Diese bedeutende Differenz von 701400 Meilen könnte allerdings durch andere Wärmeverhältnisse für unsere Halbkugel herbeigeführt werden, als die gegenwärtigen sind, und es wird daher anzuempfehlen erscheinen, diese Verhältnisse näher zu untersuchen.

Wir haben oben¹ die Gleichungen gegeben, welche zwischen

der wahren Anomalie v ,

der mittleren - - m ,

der excentrischen - u

und zwischen dem Radius Vector r statt haben. Ist nämlich a die halbe große Axe der elliptischen Bahn irgend eines Planeten und e die Excentricität derselben, so hat man

$$m = u - e \sin. u,$$

$$\text{Tang. } \frac{1}{2} v = \text{Tang. } \frac{1}{2} u \cdot \sqrt{\frac{1+e}{1-e}}$$

$$r = a(1 - e \cos. u).$$

Ein hier und auch sonst oft braucht man nicht sowohl diese Größen m , v , r ., als vielmehr ihre unendlich kleinen Veränderungen, daher wir die letzten hier vollständig theilen wollen. Differentiirt man den vorhergehenden Ausdruck für $\text{Tang. } \frac{1}{2} v$ in Beziehung auf alle drei in ihm enthaltene

¹ S. Art. *Mittlerer Planet*. Bd. VI. S. 2513.
X. Bd.

nen Größen v , u und e , so erhält man, wenn man der Kürze wegen $e = \sin. \varphi$ setzt, wo φ der Excentricitätswinkel genannt wird,

$$\frac{\partial u}{\sin. u} = \frac{\partial v}{\sin. v} - \frac{\partial \varphi}{\cos. \varphi}$$

und ganz ebenso giebt auch die erste jener Gleichungen

$$m = u - e \sin. u$$

die folgende Differentialgleichung

$$\partial m = (1 - e \cos. u) \cdot \partial u - \sin. u \cos. \varphi \cdot \partial \varphi.$$

Eliminirt man aus diesen zwei Ausdrücken die Größe ∂u , so erhält man

$$(I) \dots \partial m = \frac{r^2 \partial v}{a^2 \cos. \varphi} - \frac{r(a + r - ae^2)}{a^2 \cos.^2 \varphi} \sin. v \cdot \partial \varphi$$

und ebenso ist auch

$$(II) \dots \partial v = \frac{a^2}{r^2} \cos. \varphi \cdot \partial m + \frac{(2 + e \cos. v)}{\cos. \varphi} \sin. v \cdot \partial \varphi$$

und endlich

$$(III) \dots \partial r = \frac{r}{a} \partial a + a \text{Tang. } \varphi \sin. v \cdot \partial m - a \cos. \varphi \cos. v \cdot \partial \varphi;$$

und dieses sind die drei gesuchten Gleichungen, die **GAUSS** in seiner *Theor. mot. corp. coel.* gegeben hat. Zu unserem gegenwärtigen Zwecke genügt schon der erste Theil der Gleichung (II), nach welchem man nämlich hat

$$\partial v = \frac{a^2}{r^2} \sqrt{1 - e^2} \cdot \partial m$$

und dieser Ausdruck giebt die wahre Winkelgeschwindigkeit des Planeten, wenn die mittlere Winkelgeschwindigkeit, d. h. wenn die Umlaufzeit desselben bekannt ist. Da in diesem Ausdrücke a , $\sqrt{1 - e^2}$ und ∂m constante Größen sind, so sieht man, daß die wahre Winkelgeschwindigkeit des Planeten in jedem Punkte seiner Bahn sich verkehrt wie das Quadrat des Radius Vector r verhält.

Allein ganz ebenso wird sich auch die Wirkung der Wärme verhalten, welche die Erde unmittelbar von den Sonnenstrahlen erhält, wenn anders die Wärme gleich dem Lichte von der Sonne nach allen Seiten strahlend gleichförmig abströmt. Daraus folgt demnach, daß der augenblickliche Zu-

als der Wärme, den die Erde von der Sonne erhält, sich
 au so, wie die wahre Winkelgeschwindigkeit der Erde
 halte, oder dafs die Erde in allen Puncten ihrer Bahn glei-
 ch Wärmezuwachs während derselben Zeit erhält, in wel-
 cher sie denselben Winkel (z. B. von einem Grade) um die
 Sonne zurücklegt. Ist also P M A N die Erdbahn, F einer ih-
 Brennpuncte, in welchem sich die Sonne befindet, und ^{Fig. 42.}
 die grofse Axe dieser elliptischen Bahn, und zieht man
 durch den Brennpunct F die gerade Linie M F N in irgend ei-
 n willkürlichen Richtung, so ist der Winkel, welchen der
 Radius Vector der Erde um den Punct F auf beiden Seiten
 der Linie M F N zurücklegt, gleich 180 Graden, und da so-
 mit diese Winkel gleich sind, so ist auch der Wärmezu-
 wachs auf der einen so wie auf der andern Seite der Linie
 M F N derselbe, d. h. die Erde wird von der Sonne ganz den-
 selben Wärmezuwachs erhalten, während sie den Bogen N P M,
 während sie den Bogen M A N zurücklegt, obschon jener
 viel kleiner ist, als dieser, und obschon überdiess jener
 N P M, da er das Perihel in sich enthält, mit einer
 gröfsen Geschwindigkeit, also auch in einer viel kürzern Zeit
 der Erde zurückgelegt wird, als der andere Bogen M A N,
 das Aphelium A enthält. Es mufs nämlich der Wärme-
 wachs, der in der kürzeren Zeit durch den Bogen N P M
 erhalten wird, wieder durch die gröfsere Nähe der Sonne F bei
 dem Bogen ersetzt werden, um den gesammten Wärmezu-
 wachs in dem einen Bogen dem in dem anderen ganz gleich
 zu machen.

Setzt man, um den Gegenstand noch einfacher darzustel-
 len, die Erde in M, so ist die wahre Anomalie ν derselben
 gleich dem Winkel P F M und der Radius Vector r dersel-
 ben gleich der Linie F M. Wenn nun die Erde während ei-
 n gegebenen Zeit, z. B. während eines Tages, den Bogen
 M durchläuft, so steht die dazu erforderliche Zeit, nach
 dem bekannten zweiten Gesetze KEPLER's, im Verhältnifs zu
 dem elliptischen Sector F M P, d. h. also im Verhältnifs von
 ν . Allein die Dichte der Sonnenstrahlen verhält sich
 umgekehrt, wie das Quadrat der Entfernung derselben von der
 Sonne, also wie $\frac{A}{r^2}$, wo A irgend eine constante Gröfse ist.

Es steht auch die Menge der Sonnenstrahlen, d. h. die

Wärmemenge $\partial . W$, welche die Erde von der Sonne in der Zeit erhält, während welcher die Erde den Bogen MA zurücklegt, in dem Verhältniß

$$\partial . W \frac{A}{r^2} \cdot \frac{1}{2} r^2 \partial \nu = \frac{1}{2} A \partial \nu,$$

also auch, wenn man diese Gleichung integrirt,

$$W = \frac{1}{2} A \cdot \nu$$

oder die Wärmemenge, welche die Erde von der Sonne, während jene den Bogen PM durchläuft, zu dem die wahre Anomalie $PFM = \nu$ gehört, erhält, ist dieser wahren Anomalie proportional. Die Erde erhält also dieselbe Wärmemenge, während sie durch den Bogen PM geht, als sie in dem Bogen AN erhält, da beide Bogen zu demselben Winkel $PFM = NFA$ gehören, und dasselbe gilt auch von den Bogen MA und NP , so wie von den Bogen MAN und NP wie zuvor.

K. Einfluß der Excentricität der Erdbahn auf die Temperatur der Erde.

Anders verhält es sich mit der Excentricität einer Planetenbahn, wenn die Aenderungen, welche künftige Jahrhunderte in derselben hervorbringen, so bedeutend sind, daß durch die Verschiedenheit der Ellipse von einem Kommerklich geändert werden sollte. Es ist schon oben bemerkt worden und wir werden später (Artikel *Weltsystem*) wieder auf diesen wichtigen Gegenstand zurückkommen, da der Urheber der Natur mehrere sehr merkwürdige Einwirkungen getroffen hat, welche offenbar auf die *längere Dauer des Sonnensystems* Bezug haben. Alle *Störungen*, und sind offenbar bei der gegenwärtigen Einrichtung des Systems unvermeidlich, werden, wenn sie immer in derselben Richtung fortgehn, auf endliche Unordnungen, vielleicht die völlige Zerstörung des Ganzen führen. Die gefährlichste aller dieser Störungen wäre ohne Zweifel die der großen *Excentricität* oder, was nach dem dritten Gesetze *KEPLER's* dasselbe ist, die Störung der siderischen Umlaufszeit eines Planeten. Al-

ersten analytischen Untersuchungen haben gezeigt, daß das Element, und dieses allein, keiner Störung unterworfen ist. Nach dieser Perturbation kommen die der Excentricität und der Neigung der Planetenbahnen, die ebenfalls, wenn sie in demselben Sinne fortgehn, wenn z. B. die Excentricität einer Bahn immer wachsen und die Neigung der Bahn immer abnehmen sollte, große und selbst verderbliche Störungen des ganzen Systems in der Folge der Zeiten unendlich machen würden. Allein auch hier haben ebenso wie die scharfsinnige theoretische Untersuchungen gezeigt, diese Störungen wohl allerdings statt haben, daß sie aber nicht progressiv, sondern nur periodisch seyn können, und daß die Veränderungen, welche in diesen Perioden stattfinden, bei allen Planeten ohne Ausnahme nur sehr gering seyn, während im Gegentheile jene Perioden selbst sehr lang und viele Jahrtausende umfassen. Nur die Lage der großen Axe der Bahn oder, was dasselbe ist, die Länge des Periheliums macht davon eine merkwürdige Ausnahme, da ihre Veränderungen in der That nicht periodisch, sondern wahrhaft progressiv sind, oder da, mit andern Worten, das Perihelium nach und nach die ganze Peripherie des Kreises umläuft, wie wir schon oben¹ bei der Erdbahn gesehen haben. Man sieht auch leicht, daß diese Lage der großen Axe des Himmelsraumes in Beziehung auf die Erhaltung des großen Systems eine in der That sehr gleichgültige Sache ist. Da die Bahnen der Planeten sämmtlich sehr nahe kreisförmig sind und da überdies mit Ausnahme der vier neuen Planeten diese Bahnen durch sehr große Zwischenräume von einander getrennt sind, so kann es für die Dauer des Systems durchaus nicht von bedeutender Folge seyn, ob die große Axe der Bahn diesem oder einem andern Punkte des Himmels zugewendet ist. Aus diesen Ursachen scheint demnach die Richtung dieser Axe bei allen Planeten frei gegeben zu seyn, so daß die Bewegung unbegrenzt gemacht worden zu seyn. Dasselbe ungehinderte Bewegung der großen Axe der Bahn hat aber auch, wie wir so eben (Abschnitt I) gesehen haben, auf die mittlere Temperatur der Planeten, so weit diese von der Einwirkung der Sonne abhängt, keinen Einfluß.

¹ 6. Art. Sonnennähe. Bd. VIII. S. 881.

Nicht so aber die *Excentricität*, wenn auch diese ohne Aufhören wachsen oder abnehmen könnte, wie wir sogleich zeigen wollen. Wir gehn der Kürze wegen von einem bekannten Satze aus, den zuerst HERSCHTEL d. Jüngere¹ bewiesen hat, daß nämlich der Zuwachs der mittleren Wärme (so wie auch der der Beleuchtung) eines Planeten von der Sonne, alle anderen Umstände gleich gesetzt, sich verhält *wie die kleine Axe* der Planetenbahn verhalte, wenn nämlich die große Axe, wie wir nach dem Vorhergehenden voraussetzen, ungeändert bleibt. In der That sieht man auch sogleich ohne Rechnung, daß unsere Erde z. B. viel mehr Wärme von der Sonne erhalten würde, wenn die Excentricität ihrer Bahn so groß, d. h. wenn bei derselben großen Axe ihre kleine Axe so klein wäre, daß die Erde jedesmal zweimal im Jahre nahe bei der Oberfläche der Sonne vorbeigeführt würde, so daß sie dieselbe beinahe streifen müßte. Allein es ist bereits oben² gesagt worden, daß die Excentricitäten aller Planetenbahnen jetzt nur sehr kleine Theile ihrer großen Axen und daß sie überdiels nur sehr geringen und zwar periodischen Aenderungen unterworfen sind, so daß dieselben zwar mehrere Jahrtausende hindurch z. B. zunehmen, aber nur bis zu einer gewissen, dem mittleren Werthe sehr nahen Grenze zunehmen können, worauf sie dann sofort wieder kleiner werden müssen, so daß demnach diese Excentricitäten nie einen beträchtlich größeren Theil ihrer großen Axen bilden können, als derjenige ist, den sie in unseren Tagen bilden. Für die Erdbahn z. B. geben die astronomischen Berechnungen folgende Resultate. Die Excentricität der Erdbahn war um das Jahr 11400 vor Chr. G. in ihrem größten Werthe und betrug damals 0,0196 der halben großen Axe der Bahn. Von jener Zeit nimmt sie durch 48300 Jahre stetig ab, wie sie denn jetzt nur nahe gleich 0,0168 ist; aber erst am Ende dieser langen Periode von 483 Jahrhunderten wird sie ihren kleinstmöglichen Werth 0,0039 erreichen und dann von dieser Zeit an wieder durch eine nahe ebenso lange Periode wachsen, bis sie jene erste GröÙe 0,0196 erreicht, worauf sie wieder abnehmen wird u. s. w. Da sonach die Excentricität

1 Geological Transactions for the Year 1832.

2 S. Art. Sonnennähe. Bd. VIII. S. 879.

Erdbahn (und dasselbe gilt auch von allen ältern, d. h., andern Planeten unseres Sonnensystems) immer nur klein und bleiben wird, so kann ihre Aenderung auch die Verhältnisse der mittleren Temperatur auf der Oberfläche der Erde nicht bemerkbar verändern. Die Bahn unserer Erde bleibt also seit einer Zeit, die weit über den Anfang unserer Geschichte hinausreicht, einem Kreise immer näher, ihre Excentricität stets abnimmt, während ihre große Axe dieselbe bleibt, weil ihre kleine Axe stets wächst und der veränderlichen großen Axe immer näher kommt. Da nun nach dem Vorhergehenden die jährliche Wärme, die wir von der Sonne empfangen, sich wie verkehrt die kleine Axe der Erde verhält, so nimmt allerdings die Wärme der Erde, so wie sie eine Folge der Einwirkung der Sonne ist, schon seit Jahrtausenden ab und wird noch eine ebenso lange Zeit weiter abnehmen. Allein diese Excentricität, also auch diese Wärme, nimmt so ungemein langsam ab, daß wir mehr als 1000 Jahre bedürfen, damit diese Abnahme an unsern Thermometern nicht etwa bedeutend groß, sondern nur eben noch merkbar werden kann.

Nehmen wir, um dieses näher zu zeigen, diese Veränderung der Excentricität der Erdbahn, die jetzt 0,0168 ist, so an, daß sie einmal in der Folge vieler Jahrtausende so groß, wie die der Pallas-Bahn, daß sie also 0,25 der halben großen Axe werden könne. Daß diese Annahme ganz unwahrscheinlich, ja unmöglich sey, haben wir schon gesehen. Dessenungeachtet wollen wir die Wärmeänderung suchen, die eine so gewaltsame Aenderung der Excentricität zur Folge haben könnte. Ist b die halbe kleine Axe der Erde die Excentricität der Erdbahn, die halbe große Axe als Einheit vorausgesetzt, so hat man bekanntlich

$$b = \sqrt{1 - e^2}.$$

gegenwärtige Werth von $e = 0,017$ giebt

$$b = 0,99985 \text{ und } \frac{1}{b} = 1,000144.$$

supponirte spätere Werth von $e' = 0,25$ aber giebt

$$b' = 0,96824 \text{ und } \frac{1}{b'} = 1,03240.$$

nach hat man

$$\frac{1,03240 - 1,000144}{1,000144} = \frac{0,0323}{1,000144}$$

und da der letzte Bruch nahe $\frac{1}{30}$ ist, so folgt, daß durch jenen enormen Zuwachs der Excentricität der Erdbahn der *mittlere jährliche Zuwachs* der Sonnenwärme auf der Erde doch nur $\frac{1}{30}$ seiner gegenwärtigen GröÙe betragen würde. Dann würden also alle mittlere Temperaturen, wie wir sie jetzt für die verschiedenen Orte der Oberfläche der Erde kennen, um $\frac{1}{30}$ ihres Betrags größer werden und die mittlere Temperatur Wiens z. B., die jetzt $+ 9^{\circ},5$ R. ist, würde dann $+ 9^{\circ},78$, d. h. also, wir würden die beiden Temperaturen nicht nur durch unser Gefühl, sondern selbst durch unsern besten Thermometer nur mit Mühe unterscheiden. Bloß die Hitze einiger einzelnen Tage des Jahres würde dadurch beträchtlich verändert werden. Die Tage des Julius würden viel wärmer als jetzt, die des Januars aber auch viel kälter seyn. Jetzt nämlich ist die größte und kleinste Distanz der Sonne von der Erde 1,017 und 0,983, also ihre Differenz 0,034 oder nahe $\frac{1}{30}$ der mittleren Distanz. Bei einer Excentricität von 0,25 aber würde die größte und kleinste Distanz 1,25 und 0,75, also ihr Verhältniß

$$\frac{1,25}{0,75} = 1,666 \text{ oder nahe } \frac{5}{3}$$

seyn. In diesen Distanzen von 5 und 3 aber würden sich die Intensitäten der Erwärmung und der Erleuchtung der Erde von der Sonne verhalten, wie

$$\frac{1}{5^2} \text{ zu } \frac{1}{3^2},$$

das heißt, nahe wie 1 zu 3, oder bei der neuen Excentricität von 0,25 würde die Erwärmung der Erde durch die Sonne aber nur in den höchsten Sommertagen, sehr nahe derjenigen gleich zu achten seyn, die statt haben würde, wenn drei unserer Sonnen zu gleicher Zeit im Mittag in unserem Scheitelpunkt ständen.

T h a u.

Ros; Rosée; Dew.

.ii.

A. Erscheinungen.

Unter Thau versteht man diejenige wässerige Flüssigkeit, welche des Nachts zwischen Sonnenuntergang und Sonnenaufgang, im Ganzen am reichlichsten vor Mitternacht, zuweilen schon vor Sonnenuntergang und noch nach Sonnenaufgang, an beschatteten Orten, hauptsächlich auf Gräsern und Pflanzen, im Allgemeinen aber auf allen mit der Erde in Berührung der in der Nähe ihrer Oberfläche befindlichen Gegenständen niedergeschlagen wird. Die Flüssigkeit besteht aus reinem Wasser mit etwas aus der Luft aufgenommenener Kohlensäure und enthält schwerlich noch sonstige im Regen ausnahmsweise befindliche Substanzen, wie dieses aus den Untersuchungen von LAMPADIUS¹ überzeugend hervorgeht und außerdem aus der Natur dieser in der Nähe der Erdoberfläche gebildeten Flüssigkeit von selbst folgt. Die Thaubildung unterscheidet sich von den übrigen Hydrometeoren, die tropfbar flüssiges Wasser geben, vom Regen durch die Feinheit des Niederhlages, welcher nie in Tropfen herabfällt, und vom Nebel dadurch, daß der Thau vor der Ansammlung auf den Gegenständen unsichtbar ist oder daß die Luft, aus welcher der Thau herabfällt, ihre gewöhnliche Durchsichtigkeit nicht merklich verliert. Es ereignet sich indess nicht selten, daß der den Thau gebende Niederschlag des atmosphärischen Wasserdampfes in der nahe über der Erdoberfläche befindlichen Luft nicht in einer die Durchsichtigkeit der Luft aufhebenden Menge gebildet wird. Es entsteht dann eine nahe über der Erdoberfläche schwebende, etwa 1 bis höchstens 10 Fufs Dicke erreichende, an ihrer oberen und unteren Grenze allmähig ver-

¹ Versuche und Beobachtungen u. s. w. Berl. 1798. S. 64. Wenn Edinb. New Phil. Journal N. XXVI. p. 368. ohne Angabe der Quelle behauptet wird, der Morgenthau sey in der Gegend von Rotterdam nicht klar, sondern von salbenartiger Consistenz, so beruht dieses auf Täuschung.

schwindende Nebelschicht, die sich nach allgemeiner Erfahrung¹ bald nach Sonnenuntergang hauptsächlich über feuchten Wiesengründe bildet und nach kürzerer oder längerer Zeit erst nach Sonnenaufgang, wieder verschwindet. In diesem Falle geht die Bildung des Thaues in die des Nebels über und die Grenze beider ist schwer mit Genauigkeit zu bestimmen. Wenn die in der genannten Nebelschicht vorhandene Feuchtigkeit wenig dicht ist, daß sie auf den unter ihr befindlichen Gegenständen in ungleicher Menge nach den über die Bethauung bekannten Gesetzen niederfällt, insbesondere aber wenn sie über einer dünnen durchsichtigen Schicht schwebt, so kann man die so gebildete undurchsichtige Schicht mit Recht des gemeinen Sprachgebrauche nach durch Thau bezeichnen, ist sie aber dichter und fällt die Feuchtigkeit auf alle Gegenstände ohne Unterschied in gleicher Menge nieder, dann gehört sie zu den Nebeln².

Endlich muß noch im Allgemeinen bemerkt werden, daß der Thau nur dann entstehen kann, wenn, abgesehen vom Verhalten der Erdoberfläche, die untere Luftschicht so weit abgekühlt ist, daß der in ihr enthaltene Wasserdampf niedergeschlagen wird. Derjenige Punct der Temperatur, welcher das Thermometer in dem Augenblicke anzeigt, wenn dieser Niederschlag erfolgt, heißt dann der *Thaupunct* (*dew-point*) und ist derjenige, welcher durch das Hygrometer von DALLI gefunden wird.

Daß man schon in den ältesten Zeiten den Proceß des Thauens und das Erzeugniß desselben, den Thau, kennen mußte, liegt in der Natur der Sache; indess verdanken wir den Alten keine wesentlichen Bestimmungen, indem nur die Behauptung des ARISTOTELES³, daß der Thau bloß in kühleren, stillen Nächten in den unteren Schichten der Atmosphäre gebildet werde und in kleinen Tropfen herabfalle, der Beachtung werth scheint. Beim Erwachen der Wissenschaft

1 Vergleiche KÄMPE Meteorologie Bd. II. S. 361.

2 Sehr zarte, des Abends am Horizonte sich zeigende Wolken pflegt man *Thauwolken* zu nennen, weil man glaubt, daß sie im Thau niederfallend sich auflösen, da sie später in der Nacht verschwinden. Ebenso nennt man auch ähnliche, am Morgen sich zeigende Wolken.

3 Meteorol. L. I. Cap. X. De Mundo C. III.

wurde auch dieser Theil der Meteorologie auf eine abenteuerliche Weise aufgefaßt, indem man glaubte, der Thau komme aus großen Höhen, von den Sternen oder nach Voss mindestens eine Meile hoch herab, weswegen man dem aus erhaltenen Wasser allerlei sonderbare Eigenschaften beilegte.¹ CHRISTIAN LUDWIG GERSTEN² war der Erste, welcher auf genauere Beobachtungen dieses Processes einige Schlüsse machte. Er bestritt das Herabfallen des Thaues und nahm stattdessen an, daß er von der Erde aufsteige, namentlich von den Pflanzen und ihren Theilen, weil er sich sonst nicht an den Spitzen der Blätter in Tropfen anlegen könne, auch bildet sich Thau im Innern einer umgestürzten Glasglocke, fehle dagegen bei Gegenständen, die auf Metallplatten lägen. Ebenfalls entlehnte DU FAY³ aus seinen zahlreichen Versuchen, indem er horizontale Glasplatten in verschiedenen Höhen aufhing, die unteren Flächen und die tiefsten Platten am stärksten benetzt fand, statt daß die 31 Fuß hohen erst nach einer halben Stunde feucht wurden. Außerdem fand er die Stärke des Niederschlags bei verschiedenen Körpern ungleich, namentlich groß bei Glas und Porzellan, auch bemerkte er ihnen die Farben einen Einfluß hierauf zu äußern. Auf einer Seite mit Folie belegtes Glas nicht bethaut fand, woraus er hieraus auf einen Zusammenhang zwischen dem Thau und der Elektricität. Der fleißige MUSSCHENBROEK⁴ bestätigte, wie gewöhnlich, das ihm Bekannte zusammen und vermehrte es durch eigene Versuche. Mit BOERHAVE glaubte er, der Thau steige aus der Erde auf und enthalte allerlei Stoffe. So hatte HENSHAW⁵ frisch gesammelten Maithau durch ein leinenes Tuch filtrirt und von gelblicher Farbe gefunden, wiewohl noch aber faulte dieses Wasser in gläsernen Gefäßen der Luft ausgesetzt nicht, in hölzernen aber eher als Regenwasser. MUSSCHENBROEK dagegen ließ das gesammelte Wasser im Thau in einem gläsernen Gefäße 24 Jahre stehen und

1 GEHLER a. a. O. Th. IV. S. 289.

2 Diss. Roris decidui errorem antiquum et vulgarem per obs. et exper. nova excutiens. Francof. 1783. 8.

3 Mém. de Paris. 1736. p. 352.

4 Introductio. T. II. p. 2544.

5 Philos. Trans. N. III. p. 33.

alle Winter gefrieren, ohne daß es sich im mindesten veränderte. Ebenso fand Tonn. BARNEMANN das vorsichtig gesammelte Wasser des Thaues dem reinen Wasser an Farbe und Geschmack völlig gleich, meinte aber dennoch, es enthalte Salze, die das Gold zuweilen angriffen, doch glücke es nicht mehr, das darin enthaltene allgemeine Auflösungsmittel daraus herzustellen. Nach MUSSCHENBROEK's eigenen Versuchen soll einiger Thau auf alle, anderer nur auf gewisse Körper fallen ein Irrthum, welcher aus der oben bemerkten Verwechslung des Nebels mit dem Thau hervorging. Glas und Porzellan fand er neben trocknen Metallen und Steinen benetzt, und den verschiedenen Arten Leder nahm frisches Kalbleder, und rother und gelber Saffian am reichlichsten den Thau auf; was DU FAY gefunden hatte, wurde eine Glasplatte neben einer Metallplatte bethaut, während die letztere trocken blieb, und eine über die Fuge beider gelegte Glasscheibe blieb auf der über dem Metalle liegenden Hälfte trocken. Polirtes Metall in einem gläsernen Gefäße blieb trocken, das Gefäß aber nicht, und bei einem Stücke Glas in einem metallenen Gefäße trat das Gegentheil ein. Die Elektricität nahm auch er als muthmaßliches Hülfsmittel an, die hinzukommende Verdampfung und entweichend Niederschlag bewirke. Seit MUSSCHENBROEK nahm man auch allgemein an, daß der Thau 2 bis 3 Stunden nach Sonnenuntergang und im Sonnenaufgang falle und die Menge des Thaues in feuchten Gegenden, insbesondere aber in denjenigen Regionen am größten sey, wo die kühlestn heiteren Nächte mit den heißesten Tagen wechseln, wobei man sich auf die von SHAW im westen Arabien gemachte Erfahrung stützte, daß dort die Reisenden oft vom Thau gänzlich durchnäßt werden.

Die werthvollsten älteren Untersuchungen über den Thau haben wir von LE ROY¹. Im Wesentlichen folgte er der damals herrschenden Ansicht von einer Auflösung des Wassers in Luft und das Bethauen der Gegenstände ist ihm demnach dem Beschlagen der Fenster bei eintretender äußerer Kälte analog. Ist während des Tags der Erdboden und die ihn berührende Luftschicht durch die Sonne erwärmt, sinkt letztere dann unter den Horizont, so erkaltet die dünnere Luft früh

¹ Mém. de Paris 1751. p. 418.

die Erde, die Ausdünstung der letzteren dauert fort, aber kalte Luft kann die Feuchtigkeit nicht aufnehmen und sie daher in Tropfen auf die Pflanzen zurück, wozu noch in der kalten Luft selbst niedergeschlagene Dampf kommt. Aufgange der Sonne wird umgekehrt die Luft zuerst er-
nt und die in ihr enthaltene Feuchtigkeit fällt auf die Erde, wozu noch kommt, daß die erwärmte Luft aufsteigt und
re an ihre Stelle tritt, die eine gleiche Menge von Dampf
nehmen nicht vermag. Hieraus folgt dann von selbst
aufsteigende Thau am Abend und der niederfallende am
gen, eine in ihrer ganzen Ausdehnung unhaltbare Hypo-
e, wenn gleich der im Thau niedergeschlagene Wasser-
pf ursprünglich von der Erde hergegeben werden muß.

Wegen der Einfachheit und allgemeinen Bekanntheit des
nomens an sich blieb man später bei den durch Mus-
ENBROEK und LE ROY angegebenen Thatsachen stehn, die
klärung wurde aber in den Kreis einer damals für höchst
htig gehaltenen und vielfache Streitschriften veranlassenden
ersuchung gezogen, nämlich über denjenigen Zustand, in
chem sich der expandirte Wasserdampf befinde, und wie er
diesem wieder zur tropfbaren Flüssigkeit übergehe. Im
emeinen glaubte man, das Wasser werde in der Luft auf-
st und entziehe sich dadurch seinem Einflusse auf das Hy-
ometer, weswegen man sich des letzteren Apparates haupt-
lich zur Prüfung der Erscheinungen bediente. Dr SAUS-
r¹, gleichfalls Anhänger der Auflösungstheorie, hielt es
er für wichtig zu bemerken, daß das Hygrometer im dik-
Abendthau zuweilen den Punct der größten Feuchtig-
zeige, noch mehr aber im Morgenthau, und da in stillen
hten nach Regentagen, bei heiterem und sternhellem Him-
, die mit Wasser gesättigte Luft das Hygrometer stets auf
Puncte der größten Feuchtigkeit erhalte, so zeuge dieses
ent für eine wirkliche Auflösung. Unter den eigenen Be-
htungen dieses fleissigen Forschers verdient also bloß Be-
ang, daß die Luftelektricität während des Theuens zu-
nt. Ein Gegner der Auflösungstheorie war Dr LUC².

¹ Essais sur l'Hygrométrie. Ess. IV. §. 820. 825.

² Neue Ideen über die Meteorologie. T. II. §. 545. 558. 880.
r die Hygrometrie aus Phil. Trans. T. LXXXI. in Gren Journ.
V. 8. 300.

Nach ihm können die Wasserdämpfe nur bis zu einem gewissen, durch die Wärme bedingten Maximum in der Luft enthalten seyn, welches beim Thauen allezeit erreicht wird. Aus dem ungleichen Nafswerden der Pflanzen und sonstiger Körper schloß er, daß verschiedene Ursachen hierbei wirksam seyn müßten. In einem Fasse ohne Boden, worin an verschiedenen Höhen Leinwand ausgespannt war, wurde die obere durch den Thau weit stärker benetzt; war ein Theil des Rasens mit Glasscheiben bedeckt, so wurde das bedeckte Gras ebenso feucht, als das unbedeckte, und die Scheiben fanden sich an beiden Seiten benetzt, statt daß sie etwa 1 Fuß hoch horizontal über dem Erdboden befindlich nur von oben feucht wurden. Das Bethautwerden der Körper im Allgemeinen scheint ihm daher Folge des niedergeschlagenen Wasserdampfes zu seyn, das Befeuchten der Pflanzen dagegen gleichzeitig hiermit zu erfolgen, zugleich aber von der Ursache der Thaubildung und außerdem von anderweitigen Ursachen abzuhängen, die wohl mit dem Mechanismus der Vegetation in Verbindung stehn könnten. Die Benetzung der Glasscheiben an der unteren Fläche zeige überzeugend die Fortdauer der Verdunstung. Bei Tage könne die wärmere Luft mehr Feuchtigkeit enthalten und bleibe durch die Wärme mehr von ihrem Maximum entfernt, nach Sonnenuntergang dagegen verliere die Luft einen Theil ihrer Wärme, die Erde aber nicht, und die Ausdünstung dauere daher fort. Drauf Abnahme der Wärme erreichen die Dünste das Maximum ihrer Dichtigkeit, durch fortdauernde Ausdünstung überschreiten sie dasselbe und die Thaubildung muß eintreten. Das Hygrometer, namentlich aus einem spiralförmig geschweiften Federkiele, gab folgende Resultate. 1) An hellen Abenden nach warmen Tagen wurde das Gras bethaut, obgleich das in 3 Fuß Höhe aufgehängene Hygrometer die ganze Nacht nicht über höchstens 55 Grade stieg. 2) Nahm der Thau so zu, daß auch Kräuter und Stauden nafs wurden, so ging das Hygrometer hinauf, und kam es auf 80 Grad, so zeigten sich auch Glastafeln und Scheiben, mit Oelfirnifs überzogen, benetzt, Metallplatten aber, hohe Gesträuche und Bäume blieben trocken. 3) Nahm die Feuchtigkeit noch mehr zu, so daß das Hygrometer sein Maximum bis 100 Grad erreichte, dann wurde jeder der Luft ausgesetzte Körper nafs. Der Thau

ne also hiernach nicht von einem freiwilligen Niederschlage Luft herrühren, vielmehr müßten bei einigen Körpern eigenthümliche Ursachen der Benetzung vorhanden seyn, deren Entdeckung er von der Verbesserung der Hygrometer erwartete. In Beziehung auf die Elektricität glaubte er, daß der Thau einen Leiter abgebe, welcher die Elektricität der oberen Luft mit der unteren zuführe.

Auch HUBE¹ hat das Problem des Thauens ausführlich, im Sinne der Auflösungstheorie behandelt. Hiernach besteht der Thau nicht aus niedergeschlagenem Wasserdampfe, sondern aus nicht aufgelösten Wasserbläschen, weil sich die Wärme nicht zeige, die den Niederschlag des Dampfes zu leiten pflege, und das Wasser des Thaues so unrein in Verbindung mit Regenwasser sey (?). Solche unaufgelösten Bläschen könnten nur in Folge schneller Verdunstung bei kaltem u. s. w. entstehen, statt daß die langsame Verdunstung bei großen Wasserflächen den Bläschen Zeit zur völligen Auflösung gebe. Daher thaue es in den gemäßigten Zonen nur auf dem Lande, aber nicht auf dem Meere, statt daß es überall Thau fälle. Die Erkältung der Atmosphäre fange von unten an, und daher würden von Körpern in verschiedenen Höhen über einander die untersten vorzugsweise benetzt und die Feuchtigkeit hänge sich am stärksten an die niedrigen Flächen. Gegen Morgen erkalte auch die obere Luft, die Bläschen senkten sich gegen die Erde und selbst ein schwacher Wind befördere ihre Anhäufung, während der Nacht aber kein Thau, weil sich dann die Bläschen schon hinlänglich erhoben hätten. Den Thau auf Pflanzen hält er für keinen eigentlichen Thau, sondern nur für Schweiß aus den Gelenken, welcher nicht an die Luft übergehe, er zeige sich am stärksten auf bedeckten Pflanzen, welche dadurch besser erhalten würden, während die eingeschlossene Luft mit Feuchtigkeit überladen sey. Man ersieht hieraus, daß Hube die Thatsachen nach seiner Theorie modificirte, statt factische zuvor genau zu ermitteln. Die Elektricität ist ihm bei der Thaubildung mehr bedingend, als irgend welcher anderer Physiker annimmt. Es soll die positive Elektricität

¹ Ueber die Ausdünstung und ihre Wirkungen. Leipz. 1790. 8. 15. u. 36.

der Luft und der Bläschen durch Kälte verstärkt werden, und so nähern sich die letzteren allen nicht elektrischen Körpern und hängen an ihnen fest, so daß ohne diese elektrische Anziehung keine Thaubildung statt finden kann, wenn namentlich am Tage die positive Elektricität der Luft schwach und Wolken sie ihr raubten. Nicht isolirte Leiter ziehen die Bläschen an und rauben ihnen ihre Elektricität, polirte Metallflächen dagegen nehmen die Feuchtigkeit nicht in sich auf und diese bleibt daher an der Luft zurück; isolirte Leiter dagegen erhalten bald die Elektricität der Bläschen, stoßen diese zurück und bleiben trocken, wie z. B. eine Metallplatte auf Glas, die nicht bloß selbst trocken bleibt, sondern auch einen schmalen sie umgebenden Rand der Glasplatte gegen Benetzung schützt. Isolirte oder auf schlechten Leitern ruhende Nichtleiter ziehen die Bläschen an, ohne ihre Elektricität anzunehmen, und sie werden daher in Folge der elektrischen Anziehung und der Adhäsion fortdauernd betheilt wie man dieses bei Glas, Porzellan, Seide, Wolle u. s. v. auf Holz und Glas wahrnimmt. Liegen aber die Nichtleiter auf isolirten guten Leitern, so können sie auf der unteren Seite — E. annehmen, dadurch der Luft $+$ E. entziehen, die die Bläschen abstoßen, und müssen trocken bleiben, was du Fay an einer auf Glas liegenden Metallplatte wahrnahm. Man ersieht bald, daß Huxley weder die Thatssache beachtet, noch die Theorie mit hinlänglicher Schärfe in Anwendung gebracht hat, und dennoch fand seine Hypothese viele Verehrer.

Sie fand indess einen gewiegten Gegner an LAMADRIE, welcher während seiner Studienzeit in Göttingen theils die Auflösungs-Hypothese bekämpfte, theils durch eigene Versuche das angenommene elektrische Verhalten der Körper und des sie benetzenden Thaues widerlegte. Nach ihm werden die durch Wärme expandirten Dämpfe, die von der Erde aufsteigen, in der Luft zersetzt und legen sich dann als trockene flüssig an verschiedene Körper an. Die Ungleichheit des Verhaltens der verschiedenen Körper suchte er durch Versuche zu bestimmen. Glasscheiben, in ungleichen Höhen auf

1 Versuche und Beobachtungen über die Elektricität und Wärme der Atmosphäre. 1798. S. 64.

gen, zeigten sich sämmtlich feucht, die tieferen und die horizontalen am meisten. Bei einer 4 Quadratzoll haltenden Glasscheibe, mit einem aufliegenden Stanniolblättchen von 2 Quadratzoll, auf abgeschnittenem Grase liegend, blieb das Stanniol trocken, das unbedeckte Glas aber zeigte sich nass, auf einen das Stanniol umgebenden Raum von 7 bis 9 Linien; am Morgen aber war Alles bethaut, die Glasfläche jedoch auffallend stärker. Eine ganz mit Stanniol bedeckte Platte, 0,5 Quadratfuß groß, 4 Fuß über der Erde horizontal aufgehangen und mit einer darauf liegenden kleinen Glasscheibe und einer Glasstange, zeigte sich am Morgen ganz trocken, die kleine Scheibe aber und die Stange waren bethaut. Ein anderes Mal zeigte sich auf der grossen Platte, gleich sie über abgeschnittenem Grase lag, gar keine Feuchtigkeit, während alle umher liegende Glasplatten stark bethaut waren, die kleinere Platte mit dem Stanniol¹ war auf beiden Seiten, so weit das Stanniol reichte, und auf der oberen dicht diese herum nicht bethaut. LAMPADIUS scheint der Erste gewesen zu seyn, welcher auf den wichtigen Temperaturunterschied der Erde und der über ihr befindlichen Luft Aufmerksamkeit wurde. So fand er am 10ten Juli gleich nach Sonnenuntergang die Wärme der Luft 17° R., die der Erde $19^{\circ},7$, später für erstere 17° , für letztere 15° , am Morgen aber 9° und 12° . Am 23. Juli war nach Sonnenuntergang Temperatur der Luft 8° , die der Erde $11^{\circ},5$. Am 11. Juli nach Sonnenuntergang beide Temperaturen gleich, nämlich 18° , und etwas später um 10 Uhr wichen sie nur um wenig von einander ab, am Morgen aber war auch dieser Unterschied verschwunden und es hatte die Nacht gar nicht gekühlt, wie denn auch das Hygrometer nur um 9° weiter zur Feuchtigkeit gegangen war. Warum Metalle vom Thau freiblieben, glaubte LAMPADIUS nicht entziffern zu können, doch erregten ihn seine Versuche, dieses nicht der Elektrizität zuzuschreiben.

Alles in Beziehung auf die Thaubildung, mindestens in England, Bemerkenswerthe ist von WELLS¹ in einem solchen

¹ An essay on Dew and several appearances connected with it. WILL. CHARL. WELLS. Sec. edit. Lond. 1815. W. C. WELLS Ver- über den Thau und einige damit verbundene Erscheinungen. Bd. U u

Umfange beobachtet, daß kaum noch eine höchst spärliche Nachlese in diesem Gebiete übrig bleibt, wie dieses ganz allgemein angenommen wird, wenn auch die darauf gebaute Theorie von einigen, wiewohl sehr wenigen Physikern in Zweifel gezogen worden ist, und es versteht sich daher von selbst, daß wohl die Thatsachen als auch die daraus entnommene Theorie hier ausführlich mitgetheilt werden. In wolkigen und windigen Nächten fällt kein Thau, dagegen ist die Menge desselben der Heiterkeit des Himmels proportional, wenigstens scheint gänzliche Windstille nothwendige Bedingung, indem vielmehr ein gelinder Luftzug zuweilen befördernd zu wirken scheint. Das Thauen beginnt schon vor Sonnenuntergang, jedoch ohne Bildung eigentlicher Tropfen, und ebenso dauert Morgens nach Sonnenaufgang fort, jedoch kürzere Zeit als am Abend, an schattigen und geeigneten Stellen aber dann ganz am stärksten. Daß der Niederschlag die ganze Nacht hindurch fortduere, bewiesen einzelne Stücke Wolle, die von Stunde zu Stunde in thaureichen Nächten ausgelegt wurden durch ihre Gewicht-Vermehrung. Im Ganzen gleicht die Thauung genau dem Absetzen des etwas wärmeren Wasserdampfes auf kälteren Körpern, indem zuerst ein feiner Nebelzug gebildet wird, aus welchem allmählig größere und immer größere Tropfen entstehen. Nach vorausgegangenen Regen und bei feuchten Winden ist unter übrigens gleichen Umständen die Thaubildung am stärksten, und so scheint auch übereinstimmend mit einer Bemerkung von Dr. Luc¹, ein niedriger Barometerstand befördernd zu wirken. Im Frühling und noch mehr im Herbst ist die Menge des Thaues am stärksten, vorzüglich in hellen Nächten, denen am Morgen Nebel folgt oder an hellen Morgen nach einer trüben Nacht. Wird die Luft am Tage stark erwärmt, so folgt reichlicher Thau am nächsten Allgemeinen am reichlichsten zwischen Mitternacht und Sonnenaufgang, obgleich dabei der schon vorher erfolgte Niederschlag hinsichtlich der gebildeten absoluten Menge von Thau berücksichtigt werden muß.

Nach der 3ten engl. Ausgabe übersetzt von J. C. Hoare. Zedler 1821. Dem wesentlichen Inhalte nach in Journ. de Phys. T. LXX p. 80. 85. 102. 171. 330.

¹ Recherches sur les Modif. de l'Atmosph. §. 725.

Bei der Angabe der sonstigen Bedingungen des Bethauens bindet WELLS seine Theorie mit den Thatfachen, indem er sagt, daß Alles, was die freie Aussicht des Himmels, von der Stelle des ausgesetzten Körpers betrachtet, beschränkt, die Menge des auf denselben fallenden Thaues vermindere. Liefse z. B. darthun, daß eine das Thauen befördernde Bedingung in dem freien Herabsinken der oberen kälteren Luftschichten liege, so würden die von ihm gemachten Erfahrungen auch hierzu sehr gut passen. Ein Büschel Wolle, auf einem mit Oelfarbe angestrichenen 4,5 F. langen, 2 F. breiten 1 Z. dicken, auf 4 Pfählen in 4 F. Höhe horizontal über einer Rasenfläche ruhenden Brete liegend, gewann in einer Nacht 14 Grains, ein gleicher unter demselben befestigter nur 8 Grains, in einer andern Nacht waren die Zunahmen beider 11 und 6, in einer dritten 11 und 2, in einer vierten 20 und 12. Ein Büschel Wolle mitten unter einem dachförmig zusammengebo- genen und über kurzem Grase umgestürzten Pappbo- den nahm nur um 2 Gr. zu; während ein anderer, ihm glei- ch, nicht fern davon liegender 16 Gr. schwerer wurde. Lag ein Büschel senkrecht unter der Giebelecke des genannten Da- chs, so vermehrte sich sein Gewicht um 7, 9 und 12 Grains, während der ganz frei liegende um 10, 16 und 20 Gr. zu- nahm. Ein hohler thönerner Cylinder von 2,5 F. Höhe und 1 F. Durchmesser, auf eine Grasfläche gestellt, schützte den Büschel Wolle, welcher an seinem unteren Ende auf dem Boden lag, so sehr, daß er nur 2 Grains Gewichtszunahme erhielt, während ein gleicher freiliegender 16 Grains Zunahme erlitt. Lagen die Büschel Wolle mitten auf dem oben ge- nannten Brete, so betrug ihre Gewichtsvermehrung 19 und 11 Grains, während sie in gleicher Höhe frei schwebend auf- gehangen nur 13 und 0,5 erhielten. Ein bedeutender Einfluß des Bodens zeigte sich dadurch, daß gleiche Büschel Wolle auf Gartenerde und Kiessand liegend unter sonst gleichen Um- ständen um 16, 8 und 9 Grains an Gewicht zunahmen. Es ist hierbei bemerkt worden, daß Kieswege nicht bethauten, und dagegen auf dem angestrichenen Brete feucht wurde, wie auch mit Oelfarbe überzogene Thüren Thau zeigten. Als weiß die Ursache hiervon nicht anzugeben, ein be- sonderer Umstand dabei aber ist, daß lockerer Kiessand die Feuchtigkeit einsaugt, die Oelfarbe des Bretes aber dieses hin-

dert. Hiermit übereinstimmend ist die Erfahrung, daß ein Büschel Wolle auf diesem Brete liegend stärker bethaut, als freihängend oder selbst auf Gras. Die Menge des Thaues wirkt mit Vermehrung der Oberfläche, indem sie bei Holzspähnen größer ist, als bei einem dicken Stücke Holz, und bei feiner roher Seide, als wie bei feiner unbearbeiteter Baumwolle stärker, als bei der grobfaserigen Wolle, deren sich WELLS bediente. Daß Metalle nicht gut als gar nicht bethauten, die meisten übrigen Körper aber, mit Rücksicht auf die eben angegebene Bedingung, fast gleichmäßig, sucht WELLS aus einer eigenthümlichen Beschaffenheit derselben abzuleiten. Metalle sind so unfähig zur Annahme des Thaues, daß selbst benetzte trocken werden, während andere Körper Thau aufnehmen, und daß auf ihnen liegende Wolle nur unbedeutend an Gewicht zunimmt, während frei aufgehängene oder noch mehr die neben den Metallen auf Gras hingelegte eine starke Gewichtsvermehrung zeigt. Ob die Dicke der Metalle auf ihren Widerstand gegen die Annahme des Thaues einen Einfluss habe, ist durch WELLS nicht ausgemittelt worden, eine große Platte, aber auf Gras liegend, widersteht stärker als eine kleine, in der Höhe frei aufgehängene dagegen diese mehr als jene. Wichtig sind noch folgende Versuche. Auf ein Kreuz aus 4 Z. langen, $\frac{1}{2}$ Z. breiten und 1 Lin. dicken Holzstäbchen wurde ein quadratisches Stück Goldpapier, die blanke Seite nach oben, geklebt und durch 6 Z. über dem Boden horizontal aufgehängt; die Seiten bethauten, das Goldpapier blieb trocken. Große Metallbüchsen nahmen auf Gras liegend weniger Thau auf, als ein Zoll hoch auf dünnen Stäbchen ruhend; bei kleinen schien dieses umgekehrt. Eine mit Metallfolie belegte Glaschale wird auf der oberen freien Seite ebenso bethaut, als ob sie ohne Folie wäre, und eine Metallplatte auf Gras bethaut auf ihrer unteren Seite, in einiger Erhöhung dagegen werden beide Seiten entweder bethaut oder nicht, wobei noch die Art des Metalles einen Unterschied macht, indem Platin den Thau leichter aufnimmt, als Gold, Silber, Kupfer und Zinn, dagegen Eisen, Stahl, Zink und Blei schwerer, als die vier genannten Metalle. Daß die Metalle hiernach und nach der Ansicht von LE ROY und DE SAUSSURE überhaupt gegen die Annahme des Wasserdampfes unempfindlicher seyn sollten, als andere Körper, glaubt WELLS für unstatthaft halten zu müssen.

Il sie, dem Wasserdampfe ausgesetzt, gleich viel davon nahmen, als Glas; allein bei diesem Versuche waren die Metalle und das Glas kälter, als der muthmaßlich heisse Wasserdampf, die Frage aber ist, ob die Metalle unter den Bedingungen des Thauens ihre Wärme auf gleiche Weise als andere Körper verlieren.

Neben diesen Erscheinungen verdienten vorzüglich die Temperaturverhältnisse der Erde, der Luft und der verschiedenen Körper während des Thauens eine nähere Beachtung; Wells ihnen zuzuwenden keineswegs versäumt hat, in-
er sich feiner Thermometer mit etwa 2 Lin. im Durchmesser haltenden Kugeln und hölzernen oder elfenbeinernen, meist Scharnieren umzulegenden Scaln bediente. Das Gras in heiteren und stillen Nächten stets kälter, als die Luft in Höhen von 1 Zoll bis 9 Fuß über demselben, meistens wurde der Unterschied nur in einer Höhe von 4 Fuß gemessen und betrug 3; 3,5 bis 4° R., ausnahmsweise noch mehr, und einmal als Maximum 6°,3 R. Bei einem zur Ermittlung des Temperaturunterschiedes verschiedener Körper sichtlich angestellten Versuche hing Wells ein Thermometer 4 Fuß über dem Boden frei auf, ein zweites umgab er in einem Büschel Wolle und legte es auf das in 4 Fuß Höhe stehende Bret, ein drittes lag ebendasselbst, die Kugel in den Arm einer Schwanenbrust gesteckt, ein viertes lag auf dem Boden und ein fünftes im Grase. Alle fünf zeigten an demselben heiteren Abende eine ziemlich gleichbleibend verhältnissmäßige, mit der Zeit abnehmende Wärme und standen z. B. um 7 Uhr 20 Min. das erste auf 12°,0, das zweite auf 8°,7, das dritte auf 8°,4, das vierte auf 10°,4, das fünfte auf 7°,7 R. Die Erkaltung des Glases begann schon am Nachmittage bei abnehmender Tagswärme; in wolkigen und windigen Nächten dagegen waren die Temperaturen des Glases und der Luft gleich oder das Gras sogar wärmer. Wurde der Himmel nach ausgegangener Heiterkeit wolkig, so erhielt die Wärme des Glases eine schnelle und unerwartet große Vermehrung, die während anderthalb Stunden 4° R., ein andermal während 45 Minuten 6°,7 R. ausmachte, da indess die der Luft 2° betrug. In einer Nacht war die Wärme des Glases 0° R., der Himmel bewölkte sich und in 20 Minuten stieg die Wärme auf 3°,1, fiel aber in gleich langer Zeit wieder

auf 0° , als der Himmel sich aufklärte. Dieses Resultat war unter vielen Fällen, wobei die Wärme des Grasses mit der Trübung des Himmels stieg und nach wiederkehrender Heiterkeit herabsank, das stärkste. Eintretender Nebel machte den Unterschied beider Temperaturen geringer, er aber ganz verschwinden. Allgemein zeigten die Thermometer da den niedrigsten Stand, wo die Thaubildung am stärksten war, also war es in der Wolle oben auf dem beschriebenen Brete 4° R. tiefer, als in der Wolle unter demselben, und weiter dem Dache von Pappe, so wie im thönernen Cyinder $4^{\circ},1$ höher, als in der Umgebung. Ferner zeigte das Thermometer in dem Büschel Wolle auf dem Brete $5^{\circ},4$ R., ein anderes in einem gleichen Büschel und in gleicher Höhe freihangingen $7^{\circ},1$. WELLS spannte in hellen Nächten an den Enden von vier dünnen Stöcken, die in die Erde gesteckt waren, etwa 6 Zoll hoch über dem Boden, ein dünnes leinwandenes Tuch von etwa 2 F. Seite horizontal aus, und fand, dass darunter befindliche Gras stets wärmer, als das benachbarte freie war. War die Luft einige Fuß hoch über dem Boden nur um 2° R. wärmer, als das freie Gras, so hatte das geschützte unter dem Tuche mit der Luft gleiche Wärme; einst aber war das freie Gras 5° R. kälter als die Luft, das geschützte nur $3^{\circ},5$, und einmal war das geschützte Gras sogar 5° wärmer als das freie. Eine 6 Fuß hoch über dem Boden ausgespannte Schiffsflagge, 8 Fuß lang und ebenso breit, von äußerst lockerem Gewebe, gewährte einen gleichen Schutz, jedoch muß eine solche schützende Decke nicht mit dem Grase in Berührung seyn; denn das von ihr berührte Gras war um $1^{\circ},5$ kälter als das, über welches das Tuch in einiger Höhe schwebte. Ferner hing WELLS an zwei Stöcken senkrecht auf die Richtung des Windes ein vertical herabgehendes und unten das Gras berührendes Tuch. Mehrere Nächte zeigte ein an der Windseite auf dem Gras liegendes Thermometer $1^{\circ},7$ bis $2^{\circ},7$ mehr Wärme, als ein in der Nähe frei auf dem Grase liegendes. Der oben erwähnte Kiesweg und die lockere Gartenerde zeigten stets eine höhere Wärme, als das kurze Gras des Rasens, zuweilen selbst eine höhere als die der Luft. Einmal war der Unterschied beider bedeutend, der Himmel wurde trübe und der Unterschied verminderte sich dadurch, daß der Kies kälter, das Gras wärmer wurde. WELLS fügt dieser Beobachtung hinzu

die Ursache der größeren Wärme des Kieles nicht seiner Natur, sondern seiner Lage beizumessen sey, indem er dem beschriebenen Brete liegend in vier der Erkaltung trigen Nächten sich $3^{\circ},42$, $3^{\circ},42$, $3^{\circ},55$ und $3^{\circ},78$ R. kälter als die Luft. Die Erde 0,5 oder 1 Zoll unter dem Grase stets wärmer als das Gras, der Unterschied betrug $3^{\circ},66$, $4^{\circ},44$ und zweimal sogar $5^{\circ},33$ bis $7^{\circ},11$. Wenn in der Stadt London auf dem Dache des Hauses Wolle auf einem Kissen liegend der Bethauung ausgesetzt wurde, so zeigte diese eine geringere Temperatur, als die umgebende Luft, der Unterschied nur $1^{\circ},33$ und stieg nur einmal $2^{\circ},22$ R.; auf einem Gartenhause auf dem Lande in einer ebenen Gegend war der Unterschied nicht größer. Unvollkommene Versuche ergaben, daß die Metalle nicht so wie das Gras und bethauende Körper kälter werden, aber selbst die in der Luft hängenden Thermometer zeigten eine bis höchstens $1^{\circ},75$ R. herabgehende geringere Wärme als solche, die mit Goldpapier, die blanke Seite auswärts, umgeben waren. Kleine Metallplatten von 25 bis 100 Quadratzoll Fläche auf dem Grase liegend waren in der Regel $0^{\circ},4$ bis $1^{\circ},4$ wärmer als die Luft in 4 Fuß Höhe, und dann waren sie ohne Thau. Selbst wenn sie beträchtlich wärmer als das umherstehende Gras waren, es wurde jedoch nicht versucht, ob dieses auch in den kältesten Nächten statt fand, wohl aber ergab sich, daß der Unterschied einmal bis $4^{\circ},4$ R. stieg. Dabei war das Gras unter der Platte stets wärmer als das Metall und die Erde unter der Platte noch wärmer als das Gras. Wurde dagegen das Metall bethaut, so war es stets kälter als die Luft, und von zwei auf einander auf dem Grase liegenden Metallplatten war die bethaute stets kälter als die unbethaute, wobei sich das Gras unter denselben diesem gemäß verhielt. Metall in einiger Entfernung über dem Boden wurde bethaut und war dann kälter als das auf dem Grase liegende, jedoch kam die Erkaltung der Metalle derjenigen anderer Körper nicht gleich, mit einem geringeren Unterschiede bei kleineren Stücken als bei größeren. Allgemeinen ergab sich, daß unter verschiedenen Körpern die kältesten stets am reichlichsten bethaut waren, allein die Menge des Thaues war nicht allezeit dem Temperatur-Unterschiede der Luft und des Grases proportional; denn in zwei Nächten, in denen dieser $5^{\circ},33$ und $6^{\circ},22$ R. betrug, war die

Menge des Thaues nicht so groß als in anderen, in dem er so hoch nicht stieg; die größte beobachtete Menge aber in eine Nacht, wo er nur $1^{\circ},3$ bis $1^{\circ},8$ R. erreichte. Selbst ohne eigentliche Bethauung fand in heiteren und stillen Nächten eine Erkaltung des Grasses von etwa $1^{\circ},25$ R. statt. WELLS giebt hiervon keinen Grund an, wahrscheinlich weil es sich von selbst versteht, daß die Feuchtigkeit der Luft oder ihr Gehalt an Wasserdampf eine wesentliche Bedingung des Thaues ist; wenn er aber weiter sagt, daß er bei gleich hellem und ruhigem Wetter des Morgens allezeit mehr Thau gefunden habe als am Abend, obgleich der Temperatur-Unterschied zwischen Gras und Luft am Abend meistens größer war als am Morgen, so ist undeutlich, ob hierbei von der absoluten oder relativen Menge des Thaues die Rede sey. Im ersten Falle ist wohl natürlich, daß die Menge dieser fortwährend niederfallenden Feuchtigkeit mit der Zeit stets wachsen müsse, was jedoch kaum der Erwähnung werth scheinen muß, im letzteren aber wäre die Erscheinung allerdings räthselhaft.

WELLS fügt noch einige Bemerkungen über die Erkaltungsfähigkeit der verschiedenen Körper hinzu, die mir der Beachtung sehr werth scheinen. Gras und namentlich kurz geschorener Rasen erkaltet zwar sehr, aber doch minder stark und mit geringerer Regelmäßigkeit, als andere faserige und lockere Körper, namentlich feine Wolle, insbesondere die Seide, Baumwolle, feiner Flachs und Flaumfedern, welche letztere, noch auf der Haut der Vögel festsitzend, über den Boden ausgebreitet am stärksten erkalteten und sich zum Messen der Temperatur vorzüglich eigneten. Frisches, nicht zerbrochenes Stroh und feine Papierschnitzel kamen der Wolle ungefähr gleich. Eine zweite, minder erkaltende Classe von Körpern bilden feiner Flußsand, zerstoßenes Glas, Kreide, Holzkohle, Lampenruß und brauner Eisenkalk; eine dritte bilden feste Körper von wenigstens 25 Quadratzoll Oberfläche als Glas, Backsteine, Kork, Eichenholz und Wachs, die einen noch geringeren Unterschied ihrer Temperatur und der Luft zeigen. Merkwürdig ist das Verhalten des Schnees, welchen schon WILSON¹ kälter als die umgebende Luft ge-

¹ Philosophical Trans. 1781.

den hatte, was KIRWÄN¹ als eine Folge der größeren Höhe in der Region seiner Bildung ansah. WELLS stellte eine Messung an frisch gefallenem, 4 Zoll hohem Schnee an und fand dessen Wärme genau wie die der Luft in 4 Fuß Höhe; bei allen späteren Versuchen fand sich die Temperatur schon einige Zeit gefallenem Schnee geringer, als die der Luft in 4 Fuß Höhe. Um die Unterschiede schnell zu überbrücken, stelle ich die gemessenen Temperaturen der Luft und des Schnees nebeneinander. Sie waren $-2^{\circ},7$ und $-4^{\circ},4$; $-4^{\circ},0$ und $-5^{\circ},8$; $-4^{\circ},2$ und $-8^{\circ},4$; $-3^{\circ},8$ und $-6^{\circ},7$; $-1^{\circ},7$ und $-6^{\circ},7$. Der Boden unter dem Schnee war allem wärmer als der Schnee, was aus der Bodenwärme in der That leicht erklärlich ist; Flaumfedern, auf dem Schnee ausgebreitet, zeigten aber stets eine um etliche Grade tiefere Temperatur als der Schnee selbst, auch entsteht die Kälte des Schnees nicht durch Verdunstung, denn das ihn berührende Thermometer stieg augenblicklich, wenn sich ein Wind erhob, welcher die Verdunstung hätte befördern müssen.

Viele, welche seit WELLS Versuche über die Erscheinungen des Thauens angestellt haben, erhielten im Allgemeinen mit den seinigen übereinstimmende Resultate. Dahin geht vorzüglich HARVEY², welcher Uhrgläser auf polirten Metallflächen ansetzte und einige derselben mit einem metallenen Ringe umgab. Im ersteren Falle war eine innere Kreisfläche frei von Thau, im letzteren war bloß ein Ring des Glases bethaut, die innere Kreisfläche aber und der Rand waren frei. Die Ursache hiervon findet er in der langsameren Abkühlung des Metalles durch Strahlung, indem überhaupt der Thau nur dann die Körper benetzt, wenn ihre Temperatur unter die der umgebenden Luft herabgegangen ist. Mit WILSON übereinstimmend fand er, daß Verminderung der Temperatur und Bethauung aufhörten, sobald eine Wolke über dem Beobachtung stand. Endlich sah er die Erscheinung des Thauens auch noch nach Sonnenaufgang fortdauernd. Bei seinen Versuchen mit PAIDNAM war ihm daran gelegen, den Einfluß der Höhe auf diesen Proceß genauer auszumitteln³,

¹ On Temperatures. p. 30.

² Journ. of the Royal Institution. Apr. 1834. N. 31. Bibl. univ. Edinb. p. 25. Vergl. Edinb. Journ. of Sc. N. 1. p. 161.

³ Edinb. Journ. of Sc. V. p. 69.

und er verglich daher die gleichzeitigen Erscheinungen auf der Höhe des 110 engl. Fuß hohen Thurmes der St. Andrewskirche zu Plymouth und auf einer darunter liegenden Wiese. In der Nacht des 21sten Mai war ihm die Gleichmäßigkeit des Verhaltens verschiedener Körper an beiden Stationen am meisten auffallend. Die Temperatur betrug um 10 Uhr Abend an beiden $8^{\circ},44$ R. und änderte sich die ganze Nacht hindurch nicht merklich. Gleich große Platten von Glas und Zinn wurden auf das Gras und oben auf dem Thurme ausgelegt und auf ihnen gleiche Massen Wolle; am andern Morgen um 5½ Uhr hatten die beiden unteren eine gleiche Gewichtszunahme von 14 Grains und die beiden oberen eine gleiche von 7,5 Grains erhalten. An einem andern heitern Abend stellte er ein hohlen zinnernen Würfel von 6 Zoll Seite 2 Z. hoch über dem Grase auf und versah ihn an den 4 Seiten und auf der oberen Fläche mit gleichen Büscheln Wolle, fand dann am andern Morgen den oberen Büschel um 15 Grains, die 4 Seiten um 5 Grains schwerer, alle 5 Flächen waren gleichmäßig aber die oberste am stärksten und die andere nach unten abnehmend mit Thau bedeckt. Bei einer Wiederholung des Versuches, als ein mäßiger Ostwind wehte, erhielt die Wolle auf der oberen Fläche 10 Grains, die östliche Seite 1,5, die westliche 5 und die beiden andern 2 Grains Gewichtszunahme.

Einen interessanten Beitrag zur Vermehrung unsern Kenntnisse in Beziehung auf die beim Prozesse des Thauens zu berücksichtigenden Thatsachen hat DR. STARK¹ zu Eöding geliefert. Es schien ihm, daß WELLS den Einfluss der Farbe der Körper auf die Menge des von ihnen aufgenommenen Thaues nicht genug berücksichtigt habe, indem er bloß annehme, daß schwarze Körper stärker bethaut werden als weiße, und er suchte daher diesen Mangel durch neue Versuche zu ergänzen. In einem derselben erhielt unter übrigens gleichen Bedingungen schwarze Wolle eine Gewichtszunahme von 30, scharlachrothe von 25 und weiße von 20 Grains, in einem andern schwarze von 10, dunkelgrüne von 9,5, scharlachrothe von 6 und weiße von 5 Grains, so daß also alle farbige Wolle mehr Thau aufnimmt als weiße. STARK betrachtet

1 Philos. Trans. 1833. p. 299.

ieses als Folge stärkerer Strahlung, was wir einstweilen auf sich beruhen lassen, mit der Bemerkung, daß der Grund des stattfindenden Unterschiedes gewiß weniger in der Farbe als solcher, als vielmehr in der Mitwirkung der Pigmente zu suchen ist, womit die Wolle gefärbt wurde.

Ueber die an verschiedenen Orten statt findenden Unähnlichkeiten des Thauens, namentlich in Beziehung auf das qualitative, lassen sich nur einzelne, vorzüglich in Reisebeschreibungen zerstreute Bemerkungen beibringen. So benutzte SABINE¹ seinen Aufenthalt an der grönländischen Küste, um an einer dortigen Fjörde unter hoher Breite das Phänomen des Thauens zu beobachten. Am 25ten August in der Bai von Esel Hamkes unter etwa 74° N. B. und 21° W. L. v. G. um 1 Uhr 30 Min. Abends, als die Sonne durch nördlich gelegene Hügel bedeckt war, legte er ein Büschel schwarze Wolle auf einen Grasfleck und ein mit einem gleichen Büschel Wolle bedecktes Thermometer daneben. Ein gleiches Thermometer auf Fels über dem Boden unter einem darüber ausgespannten leinenen Tuche aufgehangen zeigte — 0°,88 R. und wurde in dieser Temperatur mit Thau bedeckt, das mit Wolle umgebene Thermometer auf dem Boden fiel aber bald auf — 5°,33. Und ebenso tief ging auch ein mit Wolle bekleidetes, in den Brennpunct eines polirten Metallspiegels gebrachtes Registerthermometer herab. Nach 4,5 Stunden zeigte das Thermometer unter dem leinenen Tuche — 1°,77, das auf dem Grase — 5°,33 und das Registerthermometer war auf — 5°,77 R. abgegangen gewesen, die Wolle endlich hatte bei einem absoluten Gewichte von 8 Grains eine Zunahme von 3 Grains erhalten. Am 28ten Aug. wurden diese Versuche wiederholt, mit dem Unterschiede, daß Wolle und Thermometer während 6 bis 7 Stunden, in denen die Sonne bedeckt war, ausgestellt blieben. Das bedeckte Thermometer zeigte abermals 1°,33, das mit der Wolle — 5°,33 und das Registerthermometer — 5°,77 R., die Wolle aber hatte 5,5 Grains Gewichtszunahme erhalten. Am folgenden Tage zeigten die drei Thermometer — 0°,88, — 4°,88 und — 5°,77. Der Himmel war allezeit vollkommen heiter. SABINE schließt hieraus, daß

¹ An account of experiments to determine the Figure of the Earth by means of the Pendulum. Lond. 1825. gr. 4. p. 419.

das Wasser des offenen Meeres durch Strahlung gleichfalls an seiner Oberfläche auf $-5^{\circ},33$ herabgehe, in den Fjorden aber wärmer bleibe, weil die steilen umgebenden Felsen die Strahlung hindern.

KÄMTZ¹ hat aus dem reichen Schatze von Erfahrungen, die ihm seine große Belesenheit in den Reisebeschreibungen verschaffte, verschiedene interessante Thatsachen über die ungleiche Menge des in verschiedenen Ländern fallenden Thaues zusammengestellt, die ich hier mitzutheilen keinen Anstand nehme. Nach den über Verdampfung und Niederschlag bestehenden Gesetzen muß die Menge des Thaues mit abnehmender Polhöhe wachsen und daher unter dem Aequator oder vielmehr in der äquatorischen Zone am stärksten seyn, vorausgesetzt, daß der Feuchtigkeitszustand der Atmosphäre selbst überhaupt ein sehr gesättigter ist, also auf Inseln und in Küstenländern. Am bekanntesten in dieser Beziehung ist die ältere, oben bereits erwähnte Nachricht von SHAW², daß in Arabien ungemein reichlicher Thau fällt, und ebendieses zu Suakim am rothen Meere statt finden³; zu Tor am Gef. von Suez ist der lehmige Boden alle Morgen vom Thau schlüpfrig⁴ und in Alexandrien werden Kleider und Terrassen wie vom Regen benetzt⁵. Ebenso häufig ist der Thau an persischen Meerbusen⁶ und die Schiffer erkennen ihre Annäherung an die Küste Coromandel aus dem reichlicheren Thau⁷. Auf Trinidad sammelte DAUXION LAVAYSSÉ⁸ vom 2ten Dec. bis 1sten Mai den Thau mittelst Schwämmen und best. hierdurch die Menge des gefallenen Thaues während dieser fünf Monate = 6 Z., aber auch in der trockenen Jahreszeit sind alle Morgen die Pflanzen gänzlich benetzt. Reichlicher Thau fällt ferner in Chili⁹, er fehlt dagegen gänzlich auf der

1 Lehrbuch der Meteorologie. Th. I. S. 355.

2 BERGMANN physik. Beschreib. d. Erdk. Th. II. S. 27.

3 BURCKHARDT Nubla. 423.

4 RÜPPELL Reisen. S. 186.

5 VOLNEY Voyage. T. I. p. 51.

6 KER PORTER Travels T. II. p. 123.

7 LE GENTIL Voyages T. I. p. 625.

8 Reisen nach den Inseln Trinidad, Tabago und Margarita. Weim. 1816. S. 68 u. 76.

9 MOLINA Naturgeschichte von Chili. S. 17.

gedehnten wasserlosen Ebenen im Innern der großen Con-
 tente, und daher gerade unter niederen Breiten, weil sich
 dort solche befinden, z. B. in Brasilien¹ in den Provin-
 zen Bahia, Goyaz, Pernambuco und Ceará; ebenso zeigt sich
 an den Bergen Gilan's und Mazanderan's an bis zum persi-
 schen Meerbusen und von den Seen Van und Urmia bis
 nach Schmir im Sommer keine Spur von Thau², auf dem Wege
 von Aleppo bis Orfa fand BUCKINGHAM³ am Ende Mai und
 Anfang des Juni keinen Thau; auch klagen die Reisenden,
 welche die Wüste Gobi durchwandern, zwar sehr über die em-
 pfindliche Kälte der Nacht, erwähnen aber nie den gefalle-
 nen Thau, so wie ELLIOT⁴ in der Beschreibung seiner
 Reise nach Cabul. Dafs es daher noch viel weniger in der
 Wüste Nubiens und der Sahara thauen könne, versteht sich
 von selbst, doch erwähnt DENHAM⁵, dafs die Kleider der
 Reisenden vom Thau durchnäßt wurden, als sie in die Nähe
 des Sees Tsad kamen. In Persien⁶ thaut es in feuchten Nie-
 dungen nur schwach, ebenso in der Nähe des Euphrats⁶
 und Nils⁷; in der Nähe der Seen Pensylvaniens⁸ aber sehr
 stark. Ein merkwürdiger Umstand ist, dafs auf den Korallen-
 inseln der Südsee gar kein Thau fällt⁹, auch geht die Tem-
 peratur dort bei Nacht weit weniger herab, als auf andern,
 wenig davon entfernten und gleichfalls niedrigen Inseln von
 dem Gestein. KÄNTZ gesteht zu, dafs diese Inseln wegen
 ihres lockeren Gefüges ein vorzüglich starkes Strahlungsver-
 mögen haben und somit stark bethaut werden müßten; er fin-
 det aber den Grund der Abwesenheit des Thaues in der Klein-
 heit ihrer Oberfläche und in dem Umstande, dafs die durch
 Strahlung erzeugte Verminderung der Temperatur durch die
 Wärme des Meeres wieder ausgeglichen wird; allein auf eben-

-
- 1 SPIX und MARTIUS Reise. Th. II. S. 624.
 - 2 OLIVIER Persien. Th. I. S. 123 u. 145.
 - 3 Mesopotamien. p. 61.
 - 4 Narrative. p. 47.
 - 5 MOORE second Journey. p. 154.
 - 6 OLIVIER Persien. Th. II. S. 225.
 - 7 BRUCE Reisen. Th. III. S. 713. Pocock's Beschreibung d. Mor-
 landes Th. I. S. 305.
 - 8 ELLICOT in G. XXXII. 325.
 - 9 v. CHAMISSO in KOTZEBU'S Reise Th. III. S. 88. 123.

so kleinen und kleineren Inseln aus festem Gestein findet nichtlicher Thau statt, und über den sandigen Ufern des persischen und arabischen Meerbusens; so wie über den Küsten der Nordsee, wo die Verbindung mit dem Meere sowohl hinsichtlich der Oberflächen als auch des eindringenden Wassers, nicht minder über den Mooren und Brüchen des nördlichen Deutschlands, wo eine mehr oder weniger dicke und lockere Erdkruste auf dem Wasser ruht, findet im Gegentheil vorzüglich starke Thaubildung statt. Hiernach bleibt also die eigentlich schwierige Frage, warum auf jenen Korallen-bänken eine geringere oder gar keine Strahlung statt finde, immer noch unbeantwortet. Auf dem Meere endlich thaut es nur wenig und in sehr geringer Menge, weil die Temperatur des Meeres und demnach auch die der angrenzenden Luftschicht geringen Aenderungen unterworfen ist, theils wegen der großen specifischen Wärmecapacität des Wassers, theils weil die erkalteten Theile sofort niedersinken und den aufsteigenden wärmeren Platz machen.

B. T h e o r i e.

Die älteren, zur Erklärung der Phänomene des Thaues aufgestellten Theorien sind oben bereits gelegentlich erwähnt worden, und sie verdienen keine ausführliche Erörterung, da sie auf eine unzulässige Kenntniss der Thatsachen gegründet werden; es muß daher nur noch die von WELLS gegebenen hier mitgetheilt werden. Bei dieser liegen folgende Grundsätze zum Grunde. Zuerst rührt die ungleiche Menge des gleichartigen, aber in verschiedener Lage gegen den Himmel sich befindende Körper abgesetzten Thaues von dem verschiedenen Grade ihrer Erkaltung her, und es ist diese Kälte keine Folge des Thauens, sondern vielmehr Ursache desselben. Dabei ist aber zweitens der hygrometrische Zustand der Luft eine Hauptbedingung, indem bei gleicher Temperaturverminderung die Menge des Thaues der Menge der in der Luft befindlichen Feuchtigkeit proportional gefunden wird. Aus dieser Ursache ist die Menge des Thaues im Sommer größer als im Winter. Ferner findet stets ein Fortschreiten, wenn auch ein geringes, der Lufttheilchen statt, und da diese somit allmählig alle ihre Feuchtigkeit abgeben, so liegt hierin der Grund

wegen die Körper auf dem 4 Fuß erhobenen Brete stärbethauen, als das Gras des Bodens, obgleich die Bethauung letzteren früher beginnt; denn die mit der Wolle auf dem in Berührung kommenden Lufttheilchen konnten vorher so viel Wasser absetzen, als die über das Gras hinreichenden. Hygrometrische Substanzen sind der Bedingung Erkaltens ebenso als sonstige Körper unterworfen und zeigen daher einen höheren Grad der Feuchtigkeit, als wirklich statt findet, anzeigen, was mit den Erfahrungen von DE SAUSSURE und DE LUC vollkommen übereinstimmt.

In Folge dieser Thatsachen und in Gemäßheit der Angaben von PREVOST stellt WELLS wörtlich folgende Theorie Thauens auf. „Man nehme an, daß ein kleiner, die Wärme frei ausstrahlender Körper, welcher so, wie die umgebende Atmosphäre, wärmer als 0° R. sey, bei heller und ruhiger Luft auf eine im Freien liegende, die Wärme wenig leitende Fläche gelegt werde, und stelle sich vor, daß er demselben in irgend welcher Höhe in der Atmosphäre eine feste Eisdecke schwebe. Die Folge wird seyn, daß der Körper sehr bald kälter seyn wird als die umgebende Luft. Denn da seine Wärme nach oben ausstrahlt, so wird vom Eise dagegen nicht so viel eintauschen, als er abgibt; ebenso kann er auch von der Erde keinen Ersatz erhalten, weil ein schlechter Wärmeleiter ihn von derselben abhält. Von der Seite her kann ihm die unbewegte Luft ebenso wenig das Abgehende zuführen; er muß also nothwendig kälter werden als die Luft, und wenn diese hinreichend mit Dünsten beladen ist, dieselben auf seiner Oberfläche verdichten. Genau so ist der Hergang der Sache beim Bethauen des Grases in einer hellen und ruhigen Nacht. Die oberen Theile des Grases strahlen ihre Wärme in die Region des leeren Raumes aus, von wo ihnen keine Wärme zukommt, und die unteren lassen wegen ihrer geringen Wärmeleitung nichts von der Wärme der Erde durch; die umgebende Luft liefert nur unbedeutenden Ersatz, und so kühlt das Gras sich unter die Temperatur der umgebenden Luft ab und dadurch die Dünste an sich niederschlagen.“

WELLS fügt dieser einfachen Darstellung seiner Theorie

noch einige Betrachtungen hinzu, die zur Erläuterung und zur Begründung derselben dienen sollen. Dahin gehören die Versuche, aus denen man eine Strahlung der Kälte zu folgern sich berechtigt glaubte, und die Bemerkung, daß die Sonne am Tage durch Zuführung von Wärmestrahlen stets mehr Wärme erzeuge, als durch Strahlung zum Himmel verlorengelange, welcher Zufluß von Wärmestrahlen, wenn auch in geringerem Maße, selbst an trüben und nebligen Tagen stattfindet. Dem Wärmeverluste durch Strahlung wirken unter andern Bedingungen entgegen, als namentlich die Zuführung der Wärme aus der Erde, die von andern umgebenden Körpern ausstrahlende Wärme, die von der Luft zugeführt und die durch den niedergeschlagenen Wasserdampf abgegebene, deren quantitatives Verhältniß bis jetzt noch nicht durch Versuche bestimmt werden konnte; dennoch aber ist der durch Strahlung erzeugte Verlust immer noch ausnehmend groß. WELLS berechnet diese Wärmeverminderung auf 8 bis 9° R., wenn man berücksichtigt, daß nach den Versuchen von SIX die Wärme der Luft in 200 F. Höhe um 1°,77 bis 2°,25 wärmer ist, als in der Nähe der Erdoberfläche. Sammelte sich die durch die Sonnenstrahlen erzeugte Wärme stets an, so würde sie einen enormen Grad erreichen, und es ist also eine wohlthätige Einrichtung der Natur, daß jene durch Strahlung wieder abgewehrt, aber noch wohlthätiger ist, daß dieses den erdberührenden Thau erzeugt, welcher am reichlichsten auf diejenigen Körper niederfällt, die seiner am meisten bedürfen und die noch obendrein durch die aus dem niedergeschlagenen Wasserdampfe frei werdende Wärme gegen den Nachtheil der Kälte geschützt werden.

Die Erkaltung der Körper durch die ihnen eigenthümlich ausgestrahlte Wärmestrahlung wird vermindert, wenn die umgebenden Körper durch Ausstrahlung ihrer Wärme jenen stets neue zuwenden, wie dieses namentlich durch Häuser und Mauern geschieht. Auf welche eigenthümliche Weise die Wolken eine ähnliche Wirkung zeigen, ist zwar durch Versuche nicht auszumitteln, „allein man darf der gegebenen Erklärung ruhig mit Sicherheit annehmen, daß dieses von der Wärme her abhängt, welche sie der Erde zurücksenden zum Ersatz dessen, was von dieser ausgestrahlt und von jenen aufgefangen wird.“ Wenn also die Bewölkung des Himmels das Thau

ometer zum Steigen bringt, so ist dieses nicht Folge der niedergeschlagenen Dämpfe, weil die hierdurch erzeugte Wärme sich bald zerstreuen müßte, das Niederfallen des Thanes aber die ganze Nacht hindurch gehindert wird. Dichte und nahe über der Erde schwebende Wolken senden der Erde ebenso viel Wärme zurück, als sie durch Strahlung von ihr erhalten; hohe Wolken thun dieses weniger, und daher kann bei ihrem Vorhandenseyn dennoch eine Erkaltung des Bodens stattfinden. Nebel haben ein geringeres Vermögen, die Wärmeabstrahlung zu hindern, und daher fand WELLS bei einem dicken Nebel einst den Boden 4° R. kälter als die Luft, was daraus erschlossen werden soll, daß nach LESLIE'S¹ Erfahrung Nebel die Wärmestrahlen der Sonne zum Theil durchlassen, mithin auch den Erfolg der Strahlung von der Erde aufwärts nicht ganz verhindern können; einiges Hinderniß verursachen sie aber allerdings, denn unter gleichen Umständen, als in der nebeligen Nacht, betrug der Unterschied der Temperatur des Bodens und der Luft 6° und $6^{\circ},5$ R. Bedingend wirkt zugleich die Zuführung der Wärme von andern Körpern, insbesondere von compacten und gut leitenden, worauf der Umstand beruht, daß kleine Massen Kiessand auf dem Brete stärker erhitzen, als der Kiesweg. Beim Winde strahlen die Körper so viel Wärme aus, als ohne denselben; allein es wird durch ihn stets neue warme Luft herbeigeführt, was daher, da dieselbe mit Dünsten überladen ist, eine Vermehrung des Thanes bewirken kann. Am stärksten ist die Erkaltung in kleinen Vertiefungen, weil dort die Luft ruhiger ist und keine wärmeren Lufttheile herbeigeführt werden, zuweilen aber durch baldige Aufnahme alles vorhandenen Wasserdampfes nicht stets neue Wärme aus dem wässerigen Niederlage hervorgeht. Hiermit zusammenhängend ist die beobachtete Eisbildung in Indien und die Erfahrung, daß in Niederungen die sogenannten Nachtfroste mehr schaden als auf den Höhen. Um dieses allerdings sonderbare Phänomen zu erklären, dessen Ursache LESLIE im Niedersinken kalter Luftmassen findet, sucht WELLS zu beweisen, daß die Luft vermehrt der in ihr befindlichen Sonnenstäubchen von den durchfallenden Lichtstrahlen Wärme aufnimmt, mithin auch wieder

Ueber Wärme und Feuchtigkeit. 1813. 8. S. 57.

ausstrahlt, weil alle die Wärme am leichtesten durchlässigen Körper auch am stärksten strahlen. In heiteren Nächten ist die Erde am stärksten, die Luft weniger, aber Letztere giebt dann der Erde durch Strahlung gleichfalls Wärme ab, in Folge dessen ist bei Nacht in grösseren Höhen stets wärmer als nahe über der Erde, wie für 220 Fufs Höhe aus den Versuchen von LAPLACE hervorgeht, wovon dann auf grössere Höhen geschlossen werden kann. Zugleich kommt hinzu, dafs auf Hügeln stete einige Luftbewegung statt findet, wodurch wärmere Massen beiströmen. Ebendaher thaut es auf Hügeln weniger als in den Niederungen, wobei zugleich der geringere Feuchtigkeitsgehalt der höheren Luftschichten bedingend ist, auch bethaut das Gras am stärksten, Gesträuche weniger und hohe Bäume noch weniger. Polirte Metalle bethauen wenig oder gar nicht, weil sie ein geringes Strahlungsvermögen haben, ihre Wärme wenn sie dick sind, weniger abgeben und stets die Temperatur der umgebenden Luft annehmen. Liegt eine Metallplatte auf dem Grase, so bethaut sie weniger, als wenn sie freiliegt, weil sie die Wärme aus dem Boden aufnimmt; aber hier macht die Grösse einen Unterschied, indem eine große Platte auf dem Grase nur wenig Thau aufnimmt, eine kleine Platte und mehr als eine solche frei schwebende, weil der Thau seine Wärme schneller durch das umgebende Gras aufnimmt.

Den aufsteigenden Thau betreffend, sofern die meisten wissenschaftlichen Akademiker den von der Erde aufsteigenden Wasserdampf als einzige Quelle des Thaues ansahen, weil eine umgedrehte Glasglocke inwendig so stark bethaut, eine Ansicht die auch neuerdings durch WERNER¹ vertheidigt wurde, so ist WELLS keineswegs in Abrede, dafs durch die Ausdunstung der Erde Thau erzeugt werde, auf keine Weise aber die gesamte Menge desselben oder nur der grössere Theil, ohne weitere Argumente schon aus den Versuchen hervorgeht, wonach die auf dem horizontalen Brete liegende schmelzende Wolle stärker, als die unter demselben befindliche bethauten. Wenn man auf gleiche Weise annimmt, der Thau entstehe aus dem Wasserdampfe der Pflanzen selbst, so wird das Bethauen derselben unter einer Glasglocke angeführt werden.

1 Mem. of the Amer. Acad. T. III.

streitet gegen die Allgemeinheit dieses Satzes der Umstand, daß getrocknete Pflanzen, so wie sonstige nicht mehr verdunstende Körper stark bethauen. Endlich erwähnt WELLS die Meinung der Alten, namentlich PLINIUS und PLUTARCH, geäußerte, daß in neueren Zeiten gehegte Meinung, daß Fleisch, welches den nächtlichen Strahlen des Mondes ausgesetzt gewesen, leichter in Fäulniß übergehe. Sollte diese Thatsache wirklich begründet seyn, so wäre der Grund in keinem andern Umstande zu suchen, als in der großen Menge des Lichtes, welcher in mond hellen Nächten die Feuchtigkeit des Fleisches vermehrt.

Die von WELLS im Jahre 1817 aufgestellte Theorie des Thausens, welche kurz zusammengefaßt nichts weiter sagt, als daß die Körper ihre Wärme durch Ausstrahlung derselben in den leeren Himmelsraum verlieren und demgemäß, mit Rücksicht auf ihre hygroskopische Beschaffenheit, den in der Luft enthaltenen Wasserdampf in so viel größerer Menge aufnehmen, je stärker ihr Ausstrahlungsvermögen an sich ist und je weniger dieser Proceß der Strahlung durch anderweitige Einwirkungen gehindert wird, fand ebenso großen als ungetheilten Beifall¹ und wurde daher von den bedeutendsten Physikern, unter denen ich nur ANAGO² und KÄMTZ³ nennen will, wiedergegeben. Nur wenige Gelehrte haben gewagt, der allgemein aufgenommenen Ansicht zuwider, einige Einwendungen gegen vorzubringen. Dahin gehört eine sehr bescheidene Bemerkung von dem gründlichen Forscher SYKES⁴, daß einige Umstände bei den Erscheinungen des Thausens zu Dakhan gegen jene Theorie streiten, doch, setzt er hinzu, möchten gedehntere und sorgfältigere Versuche wohl zeigen, daß es von eigenthümlichen Bedingungen herrühren, die im Voraus die durch WELLS aufgestellten Combinationen nicht gestatten, und außerdem könnten auch einige Anomalieen aus dem ungleichen Strahlungsvermögen der Körper auf verschiedenem Boden herrühren; was jedoch im Grunde nichts an-

1 S. Ann. Chim. et Phys. T. V. p. 183.

2 Aus dem Annuaire pour 1818 in: Unterhaltungen aus dem Bereiche der Naturkunde. Von ANAGO, übers. von REHW. Stuttg. 1857. 1. Abth. S. 231. 2te Abth. S. 123.

3 Handbuch der Meteorologie. Th. I. S. 867.

4 Philosoph. Trans. 1885. p. 193.

deres heisset, als eine wankende Hypothese durch eine auch noch minder feste unterstützen. Auch MARTIUS¹ hat aus seinen Erfahrungen in Brasilien einige Einwendungen entnommen. Zuerst findet er es auffallend, daß in den näher am Aequator liegenden Gegenden die Thaubildung am stärksten sey und meistens am Nachmittage der Himmel sich trübe, was mit der großen dort herrschenden Wärme im Widerspruch stehe. Allein KÄMTZ zeigt dagegen sehr richtig, daß dieses vielmehr mit dem hohen Feuchtigkeitsgrade der Luft in jener Zone sehr genau übereinkomme, da die übermäßige Luft erst einen Theil ihres enthaltenen Wasserdampfes verliert, ehe sie als oberer Passat den Polen zuströmt. Eine andere Einwendung soll daraus hervorgehn, daß die Thaupfen zahlreich auf den harten und spiegelglatten Blättern der Lorbeeren, Hymenäen u. s. w. gefunden werden, wesswegen MARTIUS diese als das Product der Ausdunstung jener Pflanzen ansieht, da glatte Flächen der Strahlung hinderlich sind. KÄMTZ nennt diesen Schluß voreilig, da alle Körper so viel stärker strahlen, je weniger sie leiten, und das so vorzüglich glatte Glas gleichfalls stark strahlt. Man muß aber auf der andern Seite zugestehn, daß der reinen Erfahrung nach schlecht leitende Körper, deren Molecüle also die Wärme nicht so begierde zwischen ihre Interstitien aufnehmen, mithin auch weniger fest zurückhalten, sie auch leicht abgeben und daher schnell erkalten, womit aber der Grund, daß Lumen die Folge einer *Strahlung* statt finde, nicht unmittelbar erwiesen ist, und ebenso wird stets nur die Thatsache wiederholt, daß glatte Glasflächen die Strahlung nicht hindern, obgleich dies auch durch glatte Metallflächen wirklich geschieht, ohne den Grund dieses Unterschiedes aus der Natur beider Körper und aus dem Verhaltens der Wärme zu ihnen abzuleiten.

In zwei sehr ausführlichen, wo nicht weitschweifigen Abhandlungen suchte HENRY HOME BLACKADDER² nicht sowohl die Theorie von WELLS zu widerlegen, als vielmehr dieselbe eine neue eigene von ihm selbst zu verdrängen. Er nimmt an, daß zwei Hypothesen existiren; nach der einen soll die kalte Luft der oberen Regionen niedersinken, nach der andern

1 Spix und Martius Reise nach Brasilien. Th. II. S. 624.

2 Edinburgh Philos. Journal. XXI. p. 51.

Erkaltung der Körper eine Folge der Strahlung seyn, bei den vermilst er aber, daß auf die durch Verdunstung erzeugte Kälte keine genügende oder gar keine Rücksicht genommen sey. Er sucht daher zu beweisen, daß das Gras h Sonnenuntergang durch Ansdünstung erkalten müsse, und dem der warme Wasserdampf, hauptsächlich in Folge des dem Grase befindlichen wärmeren Bodens, aufsteigt, muß in den erkalteten Blättern condensirt werden. Die hierdurch erzeugte Kälte würde während der ganzen Nacht zunehmen, wenn nicht die Luft und der aus ihr niederfallende Wasserdampf einen Ersatz der Wärme gäbe.. Die auf diese Weise abgekühlte Luft, wenn sie nicht abfließen kann, nimmt den tiefsten Ort ein, und daher wächst die Wärme der Luft mit der Höhe. Hierin soll die primäre Ursache des Thaues liegen, eine secundäre aber in einem Niederschlage des Wasserdampfes aus der Luft liegen. Damit zusammenhängend ist die Erscheinung, daß Wolken sich zerstreuen, welches hauptsächlich durch das Niederfallen ihrer wässerigen Theile im Thau geschieht, ein Proceß, welcher mit der Bildung der Morgennebel Aehnlichkeit hat. Vorerst nimmt BLACKADDER bloß Rücksicht auf den Einwurf, welchen WILSON dieser von ihm vertheidigten Hypothese aus der Kälte der Schneefläche entgegengesetzt hat, und meint, daß auch die durch Verdunstung erkalten müsse, die übrigen, wichtigeren Argumente sucht er in einer andern ausführlichen Abhandlung² zu widerlegen.

Gegen die Thatsache, daß der Thau auch auf solide oder wenigstens nicht vegetirende Körper niederfällt, wird der Einwand gemacht, daß dünne Metallplatten auf Papier keine genauen Resultate geben können, weil das Papier eine sehr feine skopische Substanz sey, die daher die Wirkungen einer dünnen Metallplatte allzusehr modificire. Die Resultate der Versuche weist daher BLACKADDER ganz von der Hand, weil auf diese Weise gar nicht hätte experimentirt werden sollen. Aber auch wenn Thermometerkugeln mit lockeren Körpern, namentlich Wolle u. s. w., umgeben wurden, ist diese Methode auf jeden Fall höchst mangelhaft, weil alle

Supplem. to the Encyclop. Brit. T. III. p. 555.

Edinburgh Philos. Journ. N. XXVII. p. 81. N. XXVIII. p. 240.

hierzü gewählte Körper sehr hygroskopisch sind. Angenommen, es sey dann die Existenz einer Strahlung erweislich, müßte zugleich dargethan werden, daß nicht gleichzeitig mit Verdampfung existire oder die hierdurch erzeugte Kälte hinreiche, um die Bethauung genügend zu erklären. Die von WELLS angestellten Versuche seyen sämmtlich ungenügend, um die Existenz und die Wirkungen einer Strahlung aus demselben zu folgern. Zum Beweise werden einige derselben gegeben, in denen die Wolle ohne Thaubildung eine Verminderung ihrer Wärme zeigte, was als Folge einiger Verdunstung gelten soll, da bekanntlich solche Substanzen in denjenigen Nächten am stärksten erkalten, in welchen gar kein Thau niederfällt. Auf dem Boden liegende Wolle ist auf den Fall etwas kälter, als der aus der Erde aufsteigende Dampf und muß daher von diesem aufnehmen; daß aber alle lockeren Körper eine niedrigere Temperatur annehmen, als der Boden, worauf sie liegen, ist eine Folge der stärkeren, durch die in alle ihre Zwischenräume eindringende Luft bewirkten Verdunstung. Daß die Wolken ein Hinderniß der Abkühlung und also der Thaubildung abgeben, folgt ganz natürlich aus der höheren Temperatur dieser Wolken und ihrem Feuchtigkeitszustande, welcher die Ausdünstung hindert. Metalle, die gute Leiter der Wärme, aber nicht hygroskopisch sind, werden bethaut, zuerst mechanisch, indem sie die mit der Luft herabsinkende Feuchtigkeit aufnehmen und am weiteren Herabsinken hindern, die sie enthaltende Luft mag damit übersättigt seyn oder nicht, und zweitens indem sie nicht bloß mechanisch wirken, sondern kälter sind, als die umgebende Luft, indem sich die Feuchtigkeit auf ihnen in gewohnter Weise niederschlägt. Liegt eine polirte Metallplatte auf Gras, welches (durch Verdunstung) kälter geworden ist oder wird, oder befindet sie sich in einiger Höhe, so wird sie im ersten Falle durch das Gras unmittelbar, im zweiten durch die kühlere Luft mittelbar kälter werden und den Thau aus dem Boden aufnehmen, sofern sich mit Gewissheit annehmen läßt, daß bei größter Ruhe der Luft dennoch einige Bewegung derselben statt findet. BLACKADDER beruft sich hierbei auf seine Erfahrung, indem er einmal auf einer Wiese einen vom Boden aus anwachsenden sehr feinen Nebel bei gänzlich bewegter Luft wahrnahm, welcher aber nicht ruhte, sondern

saftige Bewegung zeigte, und durch einen kurz dauernden, sehr sanften Westwind nicht fortbewegt wurde, sondern sich verschwand. Zwei Einwürfe, die aus dem Verhalten Metalle gegen den Thau hervorzugehen scheinen, nämlich sie mit polirter Oberfläche weder eine bedeutende Temperatur-Verminderung erleiden, noch reichlichen Thau aufnehmen, und zweitens den aufgenommenen Wasserdampf oft wieder verlieren, sollen dadurch beseitigt werden, daß man die geringsten Spuren des niedergeschlagenen wieder verschwindenden Thaues auf polirten Metallflächen sofort wahrnimmt, die man auf rauhen Flächen nicht erst. Daß Glas vorzugsweise den Thau aufnimmt und Blei von den Metallen am stärksten bethaut, hat man unnötig der Strahlung abgeleitet, da es doch einfach aus der geringen Wärmecapacität und dem schlechten Leitungsvermögen dieser Körper erklärlich wird.

Fassen wir die von BLACKADDER aufgestellte Theorie kurz zusammen, so läuft sie einfach darauf hinaus, daß die Pflanzen und lockere Substanzen durch Verdunstung abgekühlt werden und wegen ihrer hygroskopischen Eigenschaft den Wasserdampf aus der Luft aufnehmen. Dabei ist allerdings nicht begreiflich, warum bei diesen Körpern die durch Abfuhr ihrer Feuchtigkeit erzeugte Kälte nicht durch die Condensation des atmosphärischen Wasserdampfes wieder compensirt wird, da beide Prozesse einander gerade gleich, aber entgegengesetzt sind; auch wird zwar behauptet, aber nichts weiter als bewiesen, daß das Verhalten des Glases und polirter Metalle rücksichtlich des Bethauens aus ihrer geringen Wärmecapacität und ihrem schlechten Leitungsvermögen erklärlich sey; denn wenn man den Thau als einen einfachen wässrigen Niederschlag, durch Entziehung der Wärme entstanden, betrachtet, so muß gerade auf denjenigen Körpern die größte Menge von Feuchtigkeit abgesetzt werden, welche wegen ihrer besseren Leitung die Wärme am leichtesten und wegen ihrer größeren Capacität sie in größter Menge aufnehmen. BLACKADDER argumentirt aber anders und sagt: Körper von geringer Wärmecapacität verlieren ihre Wärme leicht durch Abfuhr derselben an die in Folge der Verdunstung erkaltete Luft. Da sie dann zugleich hygroskopisch, so nehmen sie leicht atmosphärische Feuchtigkeit auf, und zu den hygroskopi-

schon scheint er auch das Glas zu rechnen, indem er bemerkt, daß es so gern Feuchtigkeit aufnehme. Nicht hygroskopische Körper dagegen, namentlich Metalle, nehmen um so weniger Feuchtigkeit auf, je geringer ihre Wärmecapazität ist, und befördern das Verschwinden des auf ihnen abgelagerten Thaus durch ihre große spezifische Wärme und ihr vorzügliches Leitungsvermögen. Beifall hat diese Theorie nicht eben gefunden.

Der neueste Gegner dieser Theorie ist Jos. JUL. VAN ROOSBROEK aus Löwen, welcher neun Jahre lang Beobachtungen und Versuche über den Thau angestellt und hierauf die Beantwortung der von der Gesellschaft zu Rotterdam aufgegebenen Preisfrage gegründet hat. In seiner gekrönten Abhandlung widerlegt er zuerst die von WELLS aufgestellte Theorie als unverträglich mit anerkannten Thatsachen und ungenügend zur Erklärung aller vorkommenden Phänomene, dann theilt er die Resultate seiner eigenen Erfahrungen mit und giebt zuletzt eine neue Theorie, welche allen vorkommenden Bedingungen genügen soll¹. Vor allen Dingen stützt VAN ROOSBROEK seinen Widerspruch auf theoretische Gründe, indem er sagt, daß eine Wärmestrahlung nur statt haben kann unter der Bedingung einer Reciprocität, und von einem materiellen Körper gegen einen andern, wonach also eine ungleiche Spannung der Wärme der Erde und des leeren Raumes statt haben müßte, die jedoch dem nicht materiellen Raume des Himmels nicht zugeschrieben werden kann. Außerdem komme keine Erscheinung vor, daß ein strahlender Körper seine Wärme einem kälteren durch einen wärmeren zusende, was offenbar bei der kälteren Erde durch die wärmere Atmosphäre statt finden müßte. Der Thau entsteht nur bei heiterem Himmel, aber es bleibt auch dann zuweilen aus, was nach WELLS ganz unerklärlich ist, weil in diesen Fällen die Strahlung ohne irgend einen Grund entweder nicht statt finden oder keine Erkaltung bewirken müßte. Minder gewichtig ist das Argument, daß nach eben dieser Theorie nur dann die Bildung des Thaus statt finden könnte, wenn der Boden kälter ist, als die über ihm ruhende Atmosphäre, und daß unter dieser letzteren Be-

¹ Théorie de la Rosée etc. Rotterdam. 1836. 4. Vergl. l'Institut 1836 N. 185.

ung allezeit ein Bethautwerden erfolgen müßte; denn es steht sich sogar ohne eine eigentliche Bestimmung wohl von selbst, daß der Sättigungszustand der Atmosphäre zugleich bei in Betrachtung kommt.

VAN ROOSBROEK entnimmt aus seinen eigenen Beobachtungen folgende wesentliche Resultate. Das Thauen erfolgt heiterem Himmel, doch können auch Wolken, jedoch nur in den oberen Regionen, vorhanden seyn, und das Thauen ist in der Regel von einem leichten kaum sichtbaren Nebel begleitet. Meistens bemerkt man während des Processes ein leichtes Wehen, welches aus einer aufsteigenden Bewegung der Luft besteht. Das Thauen findet in allen Stunden der Nacht statt und dauert bis zum Morgen, wenn es am Morgen begonnen hat, jedoch hört es zuweilen auf, wenn gleich der Himmel seine Heiterkeit nicht verliert, und der herabgefallene Thau verschwindet mitunter in den späteren Stunden der Nacht; auch geben gleich heitere Nächte keineswegs eine gleiche Quantität Thau, vielmehr ist diese oft ungleich geringer und bleibt zuweilen ganz aus. Der Barometerstand hat keinen Einfluß auf das Phänomen, vorausgesetzt, daß sein Stand unverändert bleibt, dagegen ist der Wind und seine Richtung von desto größerer Bedeutung, indem nicht bloß bei starkem Winde der Thau zu fehlen pflegt oder seine Menge geringer ist, sondern auch speciell zu Löwen bei S.-, SO.- und SW.-Winde eine bedeutend größere Quantität fällt, als bei N.-, NO.- und NW.-Winde. Das Thauen gehört allen Jahreszeiten an, doch ereignet es sich häufiger und in größerer Menge immer vom Monat April bis zum September, als im Winter, welcher Zeit der Thau während der Kälte in fester Gestalt abfällt und überhaupt bei herrschender höherer Temperatur reichlicher zeigt. Im Allgemeinen fällt die größte Menge Thau nahe über der Erdoberfläche, jedoch gehört er allen Höhen an und fällt zuweilen gleichzeitig an niedrigen und hohen Orten, zuweilen aber ausschließlich auf der Oberfläche der Erde, zu andern Zeiten bloß in einiger Höhe über derselben. Allezeit ist das Phänomen mit einer Verminderung der Temperatur verbunden, aber die Menge des Niederschlags dieser keineswegs direct proportional, auch fordert es keineswegs einen Unterschied der Wärme der Luft und der beheizten Gegenstände, dagegen werden die verschiedenen Ob-

jecte verschieden stark bethaut, indem namentlich von Mann eingeschlossene Räume zuweilen stark benetzt werden, andern Zeiten aber ganz frei bleiben. Ausserdem fällt reichlicher Thau auf glatte, junge Pflanzentheile, als auf unreichlicherer auf Blumen und Früchte, als auf die Blätter, und es ereignet sich zuweilen, dass die Blumen allein bethaut sind, während die Blätter frei bleiben. Glatte Früchte, Grün, Mohn, Weinblätter, Lein, Kohl, Sellerie u. s. w. werden am stärksten bethaut, und überhaupt sind zuweilen bloß die Früchte benetzt, alle übrige Gegenstände aber trocken. Unter den übrigen Körpern werden die Nichtleiter der Elektricität am stärksten bethaut und unter den Metallen die positiv elektrischen, so dass die Menge des Thaues derjenigen Stelle proportional ist, welche die Körper in der elektrischen Reihe einnehmen, weshalb Gold und Silber also eigentlich gar nicht bethaut werden, obgleich auch diese Regel zuweilen Ausnahmen erleidet. Die Politur hat keinen Einfluss auf das Bethauen, jedoch fällt der Thau zuweilen auf die untere Fläche, meistens auf die obere, selten auf die seitlichen. Als wesentlich hebt van Boerhaave heraus, dass das Manometer stets beim Thauen sinken soll, worauf hauptsächlich seine Theorie gegründet ist. Hiernach liegt die Ursache in der Luft selbst, wie bei den wässerigen Niederschlägen. Die Sache kurz gefasst soll die Luft aufsteigen, sich mehr ausdehnen und hierdurch gleichzeitig eine Verdünnung derselben, verbunden mit Verminderung der Temperatur, erzeugt werden, welches dann der Herabfallen des wässerigen Niederschlages nach sich zieht. Wird dieses zugegeben, so ist es allerdings leicht, die einzelnen Erscheinungen des fraglichen Phänomens hiermit in Uebereinstimmung zu bringen. Bei heiterem Himmel findet das Aufsteigen der Luft, die Bindung der Wärme und der wässerige Niederschlag ungehindert statt, bei bedecktem dagegen kann dieses nicht seyn, weil die Bildung und das Herabsinken der Wolken der aufsteigenden Bewegung der Luft, wodurch die Erzeugung des Thaues ursprünglich bedingt wird, gerade entgegen gesetzt sind, und ebenso wenig kann es unter einer ausgespannten Decke überhaupt oder stark thauen. Auf gleiche Weise muß auch die horizontale Bewegung der Luft, welche bei den Winden statt findet, die Bedingungen des Thauens modificiren. Alle diese Hindernisse wirken jedes

ht absolut, indem die aufsteigende Bewegung der Luft auch etwas bedecktem Himmel und beim Wehen leichter Winde geringerem Grade statt finden kann, so daß also auch un- solchen Umständen ausnahmsweise die Bildung des Thanes glich bleibt.

Wird gleich diese Theorie bei den Anhängern der von ALLS aufgestellten keinen Beifall finden, so muß man doch tehn, daß der Urheber derselben bei seinen neunjährigen obachtungen die Thatfachen sehr genau erforscht und sinn- h erklärt hat, zugegeben, daß seine Einwendungen gegen bloß hypothetische Strahlung so leicht nicht zu beseitigen n dürften. Wollte man seine Hypothese noch etwas schär- auffassen, so könnte man mit anderweitigen Erscheinungen r übereinstimmend annehmen, daß bei Tage einmal sicher Aufsteigen der erwärmten, mit Dampf erfüllten Luft (*cou- it ascendant*) statt findet, welches nach mechanischen Ge- zen auch nach dem Aufhören der Ursache noch eine Zeit g fortauern und nothwendig Kälte erzeugen muß, sobald es bedingende Erwärmung durch die Sonnenstrahlen auf- rt, was dann offenbar zur Herstellung des Gleichgewichts Nachsinken der oberen kälteren Luft nach sich zieht, so s schon hierdurch unmittelbar ein Niederschlag des Wes- dampfes bewirkt werden müßte. Auf diese Weise ließe h der Proceß des Thauens ganz einfach erklären; doch bin keineswegs der Ansicht, daß diese Hypothese für alle Phä- mene genüge.

Gegen die Hypothese der Strahlung überhaupt und die klärung des Thanes als Folge derselben habe ich selbst mich hl zuerst ausgesprochen¹, ungeachtet des großen und all- meinen Beifalls, womit dieselbe aufgenommen wurde. Was h zur Widerlegung der Existenz einer solchen Strahlung Allgemeinen sagen läßt, gehört zu sehr in die Theorie der ärme, als daß es hier zur Erörterung kommen könnte, und bringe daher für jetzt nur diejenigen Schwächen zur Un- suchung, die sich in der oben mitgetheilten Theorie von ALLS unmittelbar auf den Proceß des Thauens bezüglich.

¹ Sacra Natalitia die XXII. Nov. 1819 celebrata renuntiat G. W. NCKR. Heidelb. 1819. 4. Eine wenig in das Publicum gekommene rectorats-Dissertation.

finden. In dieser Hinsicht läßt sich nicht verkennen und muß wohl schon hier bemerkt werden, daß die Grundlage der ganzen Hypothese nicht bloß in der Luft, sondern man darf wohl sagen ganz eigentlich im leeren Raume schwebt, nämlich die Ursache der Alles zu erklärenden bestimmten Strahlung. Man soll sich denken, daß in irgend einer Höhe eine Eismasse vorhanden sey, gegen welche die in der Nähe der Erdoberfläche befindlichen Körper dann ihre Wärme ausstrahlen müßten. Dieses ist wohl unbezweifelt richtig; allein was ist im leeren Himmelsraume der kalte Körper, welcher die Wärme nach den Gesetzen der Wärmecapacität und Leitungsfähigkeit aufnimmt? Dort ist im eigentlichen Sinne das Nichts und dieses Nichts soll wie ein Körper wirken, was doch mit der richtigen Bemerkung von ROOSBROEK allzukühn geschlossen heißen muß. Ueberhaupt ist es in der That auffallend, daß die neueren Physiker, die sich ganz allgemein so scheuen, die Erscheinungen auf etwas zurückzuführen, wozu keine Erfahrung reicht und wo jede nähere Untersuchung unmöglich wird, in Beziehung auf diese eigenthümliche Wärmestrahlung eine Ausnahme machen und sich auf das Verhaken eines Leeren einlassen, was auch nicht auf das Entfernteste irgend eine controlirende Prüfung durch das Experiment zuläßt. Unnatürlich ist ferner, daß, wörtlich genommen, nach WELLS die Erde Wärme ausstrahlen und von den Wolken durch Strahlung solche wieder erhalten soll, denn man begreift nicht, wenn einmal der leere Himmelsraum die Wärmestrahlen an sich zieht, warum die Wolken nicht gleichfalls als lockere Massen gegen diese strahlen, statt dessen aber es vorzuziehen, der Erde ihren durch Strahlung erlittenen Verlust zu ersetzen. Inzwischen läßt sich dieser Einwurf leicht durch Aenderung des Ausdrucks beseitigen, wenn man statt dessen setzt, daß beider Strahlungen sich aufheben oder vielmehr daß die Wolken die Strahlung der Erde hindern, wobei dann der Umstand unerklärt bleibt, weswegen die Wolken nicht gegen den leeren Himmel strahlen. Man fühlt deutlich, daß in den meisten Fällen, wenn die Erfahrung das Gegentheil gäbe, dieses sich weit leichter der Theorie anfügen würde. Wäre es Thatsache, daß bei wolkigem Himmel stärkerer Thau fiele, so würde man sehr consequent argumentiren: die Wolken als lockere Massen strahlen ihre Wärme gegen den her-

en Himmel, dadurch wird ihre Feuchtigkeit sich senken und auf den Erdboden niederfallen. Ebenso soll nach WELLS der Nebel die Strahlung weniger hindern; fände aber das Gegentheil statt, so würde consequent geschlossen werden, der Nebel als dichtere und niedriger schwebende Masse strahlen weniger, als die höheren Wolken, und lasse daher die Erde die Wärme weniger verlieren. Man wird diesen Argumenten die Resultate der Versuche mit dem *Aethrioskop* entgegenzusetzen, welche die Existenz der Strahlung evident beweisen können. Wir werden hierauf seiner Zeit zurückkommen, wollen aber vorerst bemerken, daß nach den oben mitgetheilten Versuchen von SABINE das Thermometer im Focus des Brennpunkts nur $0^{\circ},44$ und $0^{\circ},89$ R. tiefer stand, als das auf dem Grase. Da es aber ein Registerthermometer war und somit die absoluteste Kälte angab, so ist noch fraglich, ob überhaupt ein Unterschied beider statt fand. Vergleicht man aber diese unvollständige Concentrirung mit der bei den Sonnenstrahlen statt findenden, so muß es als unmöglich erscheinen, beide als voneinander nur ähnlich und entgegengesetzt zu betrachten.

Bei der Theorie des Thauens kommt auch ein Phänomen zur Untersuchung, welches der Beachtung sehr werth und keineswegs so leicht erklärlich ist, als meistens angenommen wird, nämlich die Thatsache, daß bei heiteren und windstillen Nächten die Kälte in Vertiefungen von größerer Intensität ist, als auf Anhöhen und Hügeln. Das Gegentheil würde aus der Theorie der Strahlung sehr leicht erklärlich seyn, denn man dürfte nur sagen, die Strahlung sey auf den Hügeln stärker, weil 1) dort ein größerer Theil des Himmels übersehnbar ist; 2) die dünnere Luft die Strahlung weniger hindere; 3) von umgebenden Gegenständen weniger Wärme durch Strahlung herzuflüsse und 4) die höhere, mit Wasserdampf weniger gesättigte Luft nicht stets neuen, beim Niederschlage Wärme abgebenden Thau absetzen könne. Nun findet aber gerade das Gegentheil statt und WELLS meint daher, die Sonnentäubchen in der Luft, die bei Tage durch die Bestrahlung der Sonne vorzugsweise erwärmt würden, gäben auch in der Nacht durch Strahlung gegen den heiteren Himmel am meisten Wärme ab und bedingten hierdurch die stärkere Erkaltung der Erde; außerdem aber nehme die Wärme der Luft mit der Höhe zu, wie SIX aus Versuchen bis 220 Fuß hoch

durch Erfahrung bewiesen habe, wovon dann auch auf guten Höhen zu schließen sey, und endlich seyen Anhöhen und Hügel nie frei von einem schwachen Luftzuge. Alle drei Gründe sind jedoch nichtig. Dafs zuerst die Staübchen wegen ihrer Kleinheit ebenso wenig als die Luft, worin sie schwimmen, Wärme durch die Sonnenstrahlen erhalten, ergiebt sich einfach, wenn man in einem Zimmer, worin viele derselben schwimmen, die Sonnenstrahlen durch eine große Brennlinsen concentrirt und den Lichtkegel von der Seite betrachtet, indem dann kein durch Erhitzung erzeugtes Aufsteigen dieser Staübchen statt findet, was damit zusammenhängt, dafs nach dem von mir sogenannten *Littrow'schen Problem* ein Spinnfaden im Focus der stärksten Brennlinsen nicht zerstört wird. Im täglichen Gange der Temperatur ist man allerdings als Regel wahrgenommen, dafs die oberen Luftschichten nach Sonnenuntergang ihre am Tage erhaltene Wärme länger zurückhalten, als die nahe über der Erdoberfläche schwebenden, allein der Unterschied der Temperaturen beide ist nicht bedeutend und erstreckt sich nicht auf Höhen, die 500 bis 1000 Fufs erreichen, indem dann die der Höhe proportionale Wärmeabnahme schon das Uebergewicht erhält. Einer Luftbewegung stehn auf Hügeln allerdings die Hindernisse nicht entgegen, die sie in den Vertiefungen heben, also die Fälle, in denen zur Zeit des Frühlings, aber auch im Winter, die Bäume und Gestrüuche in den Niederungen erfrieren, während sie an Bergabhängen und auf Hügeln verschont bleiben, ereignen sich gerade bei günstiger Windrichtung und dafs diese dann auch auf Hügeln statt finde, davon habe ich mich in früheren Zeiten oft überzeugt, wenn ich bei nächtlichen Excursionen, um den Aufgang der Sonne abzuwarten, den Rauch eines angezündeten Feuers bis zu bedeutenden Höhen ungestört lothrecht aufsteigen sah. Die große Intensität der Kälte in den Niederungen ist aber ein höchst auffallendes und oft wiederkehrendes Phänomen. Noch im verfloßenen Winter 1837 auf 1838 sind die Weinreben in den Niederungen erfroren, an den Hügeln bis zu 600 F. Höhe aber verschont geblieben, und ebendieses war im Jahre 1830 der Fall, namentlich die Nufsbäume im Neckarthale zu Grunde gegangen, die auf den Anhöhen aber unverletzt erhalten wurden. Ausgedehntere Untersuchungen dieses merkwürdigen Verhältnisses

führen noch auf manche interessante Thatsachen führen. So
 de ich¹, was mir gerade zur Hand ist, für den Januar 1838
 Mittel der tiefsten Temperaturen zu Genf = $-8^{\circ},96$ C.
 und für den 2491 Meter hohen St. Bernhard = $-14^{\circ},34$,
 was aus dem Höhenunterschiede beider Orte sehr gut erklär-
 bar ist; die beiden absoluten Minima aber sind für Genf am
 9ten Jan. = -25° bei ganz heiterem Himmel und $-25^{\circ},3$
 am 15ten bei bedecktem Himmel, wo also die Strahlung nicht
 wirksam sein konnte. An diesen beiden Tagen war das Mi-
 nimum auf dem St. Bernhard $-19^{\circ},4$ und $-18^{\circ},8$, beide
 Male bei heiterem Himmel, wonach also am letzten Tage bloß
 der Tiefe Nebel herrschen mußte. Die beiden absoluten
 Minima auf dem St. Bernhard aber waren am 9ten und 10ten
 = $-20^{\circ},6$ am ersten Tage bei ununterbrochener, am zwei-
 ten bei völliger Heiterkeit und am 20sten mit $-21^{\circ},8$ bei
 heiterem Himmel. An diesen Tagen waren zu Genf die Mi-
 nima = $-7^{\circ},6$; $-8^{\circ},5$ und $-14^{\circ},6$, am ersten Tage bei
 bedecktem, an den beiden letzten bei heiterem Himmel. Die
 niedrigsten Temperaturen fallen also an beiden Orten nicht auf
 denselben Tage und sind in der Tiefe niedriger als in der
 Höhe.

PREVOST² hat diesem Probleme eine ausführliche Unter-
 suchung gewidmet und beruft sich dabei unter andern auf das
 Resultat von SIX³ und insbesondere von GILBERT WHEAT⁴,
 nach welchem die zarten Pflanzen am Fusse eines Hügels durch den
 Frost zu Grunde gingen, während die auf demselben gesund
 blieben. Als Thatsache nimmt er zugleich an, daß die Wär-
 me der Luft nach Sonnenuntergang mit der Höhe zunehme,
 worauf er beruft sich hierbei auf die Messungen von WELLS in
 75 Fuß Höhe, von PICTET in 75 und von SIX in 110 und 120
 Fuß Höhe, woraus allerdings eine mit der Höhe stark zu-
 zunehmende Wärme hervorgeht. Es darf aber hierbei nicht
 übersehen werden, daß ebendieser Umstand die Schwierigkeit
 der Aufgabe vermehrt, indem eine absolute Temperaturvermin-

¹ Bibliothèque universelle. Nouv. Sér. Trois. Ann. N. 25. Janv.

²

³ Mém. de la Soc. de Phys. et d'Hist. Nat. de Genève. T. III.

⁴ Daraus in Bibl. univ. T. XXXV. p. 284.

⁵ Philos. Trans. 1788. p. 104.

⁶ Nat. Hist. of Selborne. T. II. p. 147.

derung mit zunehmender Höhe unzweifelhaft ist, mithin der Boden unter der obersten Kruste an tieferen Orten wärmer seyn muß, als auf höheren, und daß also die mit ihren Wurzeln bis dahin reichenden Pflanzen an den ersten Orten die Wärme aus dem Boden aufsaugen müßten, als an den letzteren. Was PAVOST zur Entzifferung dieses Räthsels, sein jedoch bloß vom schädlichen Einflusse des Reifes auf Pflanzen die Rede ist, vorbringt, kommt in der Hauptsache zu folgenden Sätzen hinaus. Zuerst wird als bewiesen angenommen, daß jeder Körper gegen jeden andern seine Wärme austauscht und von jedem andern, mag er wärmer oder kälter seyn, durch Strahlung desselben wieder erhalte, indem die Strahlen neben einander gehn, ohne sich aufzuheben. Das Strahlungsvermögen der Körper steht ferner in Verbindung mit ihrer Oberfläche nebst der dieser eigenthümlichen Beschaffenheit mit der Wärmecapacität sowohl als der Leitungsfähigkeit desselben, ganz nach den durch WELLS hierüber aufgefundenen Thatsachen. Dieses vorausgesetzt wird das fragliche Problem aus zwei Ursachen erklärlich. Zuerst erkaltet der Boden in der Nacht durch Strahlung. Zweitens die zunächst über dem Boden befindliche Luftschicht und alle über ihr liegende schen Theil an dieser Erkaltung des Bodens, aber in ungleicher Masse, theils durch Leitung, theils und vorzüglich durch Strahlung, wobei die oberen Lagen weniger von der Wärme verlieren, die sie vorher vom Boden erhalten haben.

Alles, was PAVOST zur Unterstützung und Erläuterung seiner Hypothese vorbringt, bezieht sich auf die namentlich durch WELLS aufgefundenen Thatsachen. Gewiß ist wohl, daß das vorliegende specielle Problem, so wie das ganze Phänomen der Thaubildung leicht erklärt werden kann, wenn man einmal die Strahlung gegen den heiteren Himmelsraum als erwiesene Thatsache, annimmt und ihre Stärke nach den Berechnungen willkürlich modificirt. Daß Letzteres wirklich geschieht ist wohl nicht in Abrede zu stellen, wenn man die oben angegebenen Beispiele berücksichtigt, in denen erwiesen wurde, daß man, wenn das Gegentheil sich in der Erfahrung zeigt, gerade dieses aus der Theorie der Strahlung sehr consequent ableiten könne. Noch ein Fall dieser Art ist folgender. Das Glas läßt bekanntlich nach PICTET'S Versuchen die dunklen Wärmestrahlen nicht durch, und andere können doch die sicht-

des Bodens nicht seyn. Wenn nun eine umgestürzte Glocke gar nicht bethaut würde, so hätte man damit einen Maassstab der wirklichen Strahlung, die durch das Glas auf den Boden würde; da aber die Glocke stark bethaut, so sagt man, das Glas strahlt selbst und wird dadurch kalt; die Strahlung des Bodens unter ihr wird des sichtbaren heiteren Himmels verachtet aufgehoben und die Wärme des Bodens verliert sich durch Mittheilung an die Glocke, die ihrerseits durch Abstrahlung erkaltet.

Halten wir uns bloß an die Thatsachen, ohne vorläufige Annahme irgend einer Theorie, so geht aus den Versuchen widersprechlich hervor, daß nach dem Aufhören der durch Sonnenstrahlen hervorgerufenen Wärme der Boden auf seiner äußersten Fläche, die Pflanzentheile und sonstige Körper, hauptsächlich lockere und schlecht wärmeleitende, um so rascher und stärker erkalten, je weniger ihnen Wärme aus der Umgebung zugeführt wird. Hieraus folgt dann, daß sich der Niederschlag auf ihnen niederschlägt, welcher theils aus dem noch anhaltend aus dem erwärmten Boden aufsteigenden oder dem in der Luft enthaltenen Wasserdampfe seinen Ursprung erhält. Die Erkaltung ist die alleinige und eigentliche Ursache der Thaubildung, indem die letztere ausbleibt, wenn die erstere nicht statt findet, entweder weil an trüben Tagen die Wärme des Bodens und der ihn bekleidenden Vegetabilien nicht gereizt wurde, oder weil ein allgemeiner Niederschlag in der Atmosphäre bis zu größeren Höhen eintritt, welcher durch die daraus entbundene Wärme die Abkühlung hindert, wodurch endlich die Menge des Thaues der Quantität der in der Luft nach den hierüber bestehenden bekannten Gesetzen vorhandene Feuchtigkeit proportional ist. Man kann noch hinzusetzen, daß im Allgemeinen die Erkaltung so viel größer ist, je größer vorher die Erhitzung war, worauf die große Menge der Nächte und die profuse Menge des Thaues in den Tropen der heißen Zone beruht, die man gleichfalls auf die Erkaltung zurückzuführen pflegt, obschon nicht begreiflich ist, warum sie unter mittleren und höheren Polhöhen nicht gleich groß seyn sollte. Hiermit ist die Bildung des Thaues als Factum erklärt; will man aber zugleich das Schwin-
den einmal erregten Wärme erforschen, so hängt dieses mit dem allgemeinen Verhalten der Wärme zusammen und steht
Bd.

keineswegs isolirt da, denn wir haben ähnliche Erscheinungen, wobei Wärme in grosser Intensität zum Vorschein kommt, noch stärker als in diesem Falle wieder verschwindet. So z. B. Knallgas entzündet, so kommt eine unglaublich massive Wärme zum Vorschein, welche entweder die beiden Gasearten oder, was wahrscheinlicher ist, das daraus gebildete Wasser zur Glühhitze bringt und unglaublich expandirt, dann schnell aber wieder schwindet, der äusseren Luft das Einströmen in den entstandenen leeren Raum gestattet, worauf die Detonation beruht, und Wasser von geringerer Wärme, als die Gase hatten, seiner grösseren Capacität wegen, zurückbleibt. Es wird bald aufgefunden seyn wird, wo bei letzterem Phänomen offenbar vorhandene Wärme bleibt, dürfte es nicht schwer seyn, auch die weit geringere Abkühlung, die das Wasser zur Folge hat, diesem gemäss auf ein allgemeines Gesetz zurückzuführen, statt dass es gewiss zu voreilig ist, für das letztere Phänomen eine Strahlung gegen das Leere des Himmels raumes anzunehmen, ohne zugleich zu bestimmen, ob die Ursache derselben in den terrestrischen strahlenden Körpern oder dem leeren Raume oder in der Wärme selbst zu suchen seyn, in welcher Verbindung sie mit dem anderweitigen Verhalten der Wärme stehe.

Dass ein Causalzusammenhang zwischen der Thauung und der Elektricität statt finde, ist zwar früher behauptet worden allein nur von Solchen, die bei jedem unerklärlichen Phänomen zu jener Potenz ihre Zuflucht nahmen. Uebrigens ist der wässerige Niederschlag des Thaues nach den hierüber bekannten Gesetzen einen Einfluss auf die atmosphärische Elektricität haben, wie auch den Beobachtern nicht entgangen ist. Die bereits angegebene Bemerkung, dass elektropositive und oxydirbare Metalle am leichtesten und verhältnissmässig stärksten bethauen, ist neuendings durch BOSSNORFF¹ mit einer eigenthümlichen Modification wieder hervorgehoben worden. In Versuche unter Glasglocken, die umgestürzt und mit sehr feuchter Luft angefüllt waren, fand er, dass diese Metalle, wenn sie andern negativen und schwerer oxydirbaren liegend oder chemisch mit ihnen verbunden, bereits merklichen feinen Niederschlag aufgenommen hatten, während die letzteren

¹ Kastner Archiv. Th. VIII. S. 350.

sz trocken waren, und er sucht dieses auf eine elektrische
ziehung zurückzuführen. Wenn aber der Wasserdampf
bst, wie man annimmt, elektropositiv ist, so müßte hier-
ch das Gegentheil statt finden, und außerdem muß wohl
der Thaubildung zunächst das Verhalten der Wärme bei
jenigen Körpern, welche die Feuchtigkeit überhaupt oder
begierigsten aufnehmen, vorzugsweise berücksichtigt wer-
Die elektropositiven und leicht oxydirbaren Metalle sind
eben die besten Wärmeleiter und die Anhänger der
garen Theorie legen ihnen daher ein größeres Strahlungs-
mögen bei, weil im Allgemeinen die schlechtesten Wär-
eiter am stärksten bethaut werden. Dieses leidet jedoch,
eine abermalige neue Hypothese, auf die Versuche von
SDORFF keine Anwendung, indem er sie am Tage und im
mer, wenn auch nicht in den directen Sonnenstrahlen, an-
te. Betrachtet man das stärkere Wärmeleitungsvermögen
Metalle als Folge ihrer stärkeren Affinität zur Wärme, so
natürlich, daß sie diese gleichfalls nur schwer abgeben,
r sich auch zum Bethauen weniger eignen. Bloß hypo-
sch wäre, wenn man sagen wollte, die leichter oxydirba-
Metalle hätten eine stärkere Affinität zu den Säuren, mit-
auch zum Wasser, dessen einer Bestandtheil gleichfalls der
rstoff ist. Es würde noch feine Versuche erfordern, wollte
über dieses Problem mit Bestimmtheit entscheiden.
Selten wird die Menge des im Thau herabfallenden Was-
gemessen, was mit dem *Drosometer*, einem noch sehr
llkommenen Apparate, geschehn müßte. Es sind hierüber
nur wenige Bestimmungen bekannt und die von DAU-
XION, welcher die Menge desselben in England und Wales
jährlich 5 Zoll hoch Wasser schätzt, soll nach ihm selbst
als eine annähernd genaue gelten. Ebendieses ist der
mit der oben erwähnten Messung von DAUXION-LA-
SSE auf Trinidad.

Der *Mehlthau* oder *Honigthau* gehört mehr in das Ge-
der Naturgeschichte, als der Physik, muß aber hier er-
wähnt werden, weil man ehemals glaubte, er bestehe aus ei-
nem mit dem Thau herabfallenden süßen, klebrigen Saft,
der Pflanzen und Gesträuche überziehe und dann die un-

glaubliche Menge von Blattläusen heranlocke, womit die Pflanzentheile oft ganz bedeckt sind. Richtig ist, daß zuweilen nach einem feinen Regen beim Sonnenschein das bekannte Verderben der Pflanzen, wonach sie mit einer mehrlartigen klebrigen Substanz überzogen werden, höchst schnell eintritt, wodurch dann die herrschende Meinung der Landleute in der Ausdruck: der Mehlthau oder Honigthau falle vom Himmel, veranlaßt wird. Es ist jedoch weit natürlicher anzunehmen und auch durch Erfahrung bewiesen, daß der Grund in einer Krankheit der Pflanzen selbst liegt, in deren Folge sie, vielleicht unter Mitwirkung von Insecten, die fragliche Substanz ausschwitzen, und es scheint mir, so weit ich darüber urtheilen kann, wahrscheinlich, daß gewisse Witterungsdispositionen solche Erkrankungen schnell herbeiführen, wozu die Landleute gerade bei solchen feinen Regenschauern, verbunden mit Sonnenschein und schwüler Temperatur, das Abfallen des Mehlthaues fürchten und vorhersagen. LAMARCA fand, daß die Insecten, die man als Ursache oder Folge, in jedem Fall als verbunden mit dem Honigthau betrachtet, einen süßen Saft von sich geben, welcher auf den Pflanzentheilen haftet und namentlich von den Ameisen begierig verzehrt wird. Mehrere Beobachter, namentlich LAMARCA, haben gefunden, daß ein süßer Saft, selbst tropfenweis, von den Bäumen herabfällt; auch beobachtet man nicht selten, daß einzelne Blätter, namentlich zarter Gewächse, allmählich in denjenigen krankhaften Zustand übergehen, den man wegen des sich bildenden mehrlartigen Ueberzuges und der in entstehenden Insecten mit dem Namen Mehlthau zu bezeichnen pflegt. Die Witterung hat demnach auf diese insofern Einfluß, als sie entweder allein, und zwar bei der gegebenen Beschaffenheit einer schwülen, mit abwechselnd feinem Regen und Sonnenschein verbundenen Hitze, oder durch Mitwirkung von Insecten den krankhaften Zustand der Gewächse herbeiführt¹.

M.

1 Geschichte des Honigthaus. In schwed. Abh. 1762. S. 24.

2 Atmosphaerologie. S. 122. Vergl. Voigt's Magazin Th. I. S. 139.

3 ERNHARDT Beiträge zur Naturkunde. Hann. 1792.

Theilbarkeit.

Divisibilitas; Divisibilité; Divisibility.

Der Begriff der Theilbarkeit ist an sich klar, auch weiß man, daß die bekannten Körper aller Art sich in Theile und zwar meistens in so kleine Theilchen zerlegen lassen, daß sich der Messung entziehen. Man blieb aber vom Beginn der näheren Untersuchung der Natur und ihrer Gesetze an diesem einfachen Erfahrungssatze nicht stehn, weil man der Kenntniß der kleinsten Theilchen der Körper das Wesen der Materie überhaupt zu erforschen hoffte, sondern bemühte sich, auf der einen Seite die Elementartheilchen der verschiedenen Körper nach ihrer Größe und Beschaffenheit kennen zu lernen, von der andern aber verlor man sich in unfruchtbare Untersuchungen über die Zwischenräume zwischen diesen Elementartheilchen¹ und den leeren Raum überhaupt, zuletzt aber wollte man gar die unendliche Theilbarkeit der Materie metaphysisch beweisen. Was in dieser letzteren Beziehung die Wissbegierde erregen könnte, ist bereits an dem oben genannten Orte² untersucht worden, weil es mit dem eigentlichen Wesen der Materie und unserer Vorstellung von derselben zusammenfällt; es bleiben daher hier für uns nur diejenigen Bemerkungen zu würdigen, wodurch man die Grenze, bis wohin die Theilbarkeit der Materie fortzuführen vermochte, aufsuchen suchte, obgleich sie zu keinem andern Resultate führte, als daß die kleinsten Theilchen zuletzt unserer Vorstellung entschwanden und auf keinen Fall Gegenstand unserer Untersuchung bleiben.

Es ist sehr interessant, zu bemerken, wie weit die Feinheit der auf verschiedene Weise getheilten Körper geht, und wir haben wir viele bereits von den älteren Physikern hienach angestellte Untersuchungen. Schon die mechanische Theilung verwandelt die Körper in den feinsten Staub, dessen einzelnen Theile nicht mehr unterscheidbar sind, im stark ver-

¹ Vergl. *Porosität*. Bd. VII. S. 888.

² S. Art. *Materie*. Bd. VI. S. 1436.

größernden Mikroskope aber noch von beträchtlicher Ausdehnung erscheinen. Das Stärkemehl ist eine höchst feine, pulverartige Substanz; man erstaunt aber, wenn man vermehrt starker Vergrößerungen wahrnimmt, daß dasselbe aus gerundeten Kügelchen besteht, die durch etwas mit Schwefelsäure gesäuertes Wasser das sie einschließende Häutchen spritzen und einen aus Gummi bestehenden Kern zurücklassen. In unbestimmbarer Feinheit sind ferner die durch Brown entdeckten, in tropfbareren Flüssigkeiten eine eigenthümliche Bewegung zeigenden *Molecüle*, wovon bereits oben¹ gesprochen wurde, und ebenso läßt sich aus der Dehnbarkeit der Membran der Seide, des Glases, der Spinnenfäden u. s. w. die außerordentliche Feinheit der Elementartheilchen, woraus sie bestehen, nachweisen.

Die mechanische Theilung der Körper führt indefinit zu Theilen, welche stets noch wahrnehmbar und meistens sogar meßbar bleiben, allein dieses hört auf bei manchen kleinsten Thierarten (*Infusorien*), die kaum vermittelt starker Mikroskope gesehen werden, deren Bewegung wir jedoch sich erkennen und denen wir daher Organe beizulegen uns gezwungen fühlen, die an sich nicht mehr wahrnehmbar und unmeßbarer Feinheit seyn müssen. Dieser eigenthümliche Zweig der Untersuchungen erregte vorzugsweise die Aufmerksamkeit älterer Naturforscher. Schon LEEUWENHOEK entdeckte im Wasser über Pfeffer mikroskopische Thierchen, deren Durchmesser nicht mehr als den tausendsten Theil eines Stärkekorns betrug und deren Masse daher nicht über den tausendmillionsten Theil eines solchen hinausgehn konnte; dennoch zeigten sie Bewegung und mußten also Organe hierfür auch für ihre Ernährung haben, deren Kleinheit über jede Vorstellung hinausgeht³. Die neuesten Beobachtungen mit nicht vergrößernden Mikroskopen geben noch auffallendere Resultate, können aber, außer der erregten staunenden Bewunderung, die eigentliche Aufgabe über die wirkliche Größe und Gestalt der kleinsten Theilchen der Körper ebenso wenig lösen, als verschiedene andere Bestrebungen ähnlicher Art. N

1 S. Art. *Materie*. Bd. VI. S. 1447.

2 S. Art. *Dehnbarkeit*. Bd. II. S. 505 ff.

3 MÜLLER'SCHE INTRUD. T. I. §. 72.

gleich kleiner zeigen sich die Theile, worin sich die verschiedensten Körper zerlegen lassen, wenn man Auflösungen ihnen bereitet, indem sie dann in den Zustand der Flüssigkeit übergehn, wodurch schon an sich ihre kleinsten Theile hören, selbst bei den stärksten Vergrößerungen einzeln wahrnehmbar zu seyn. Löst man etwas Kochsalz in reinem Wasser oder bereitet man eine salpetersaure Silbersolution, so zeigt sich unter dem Mikroskope allerdings zuweilen einige gelöste oder später erst wieder entstandene sehr kleine Krystalle; sind aber die Präparate dieser Art gut bereitet, ist in ihnen keine Spur irgend eines, auch des kleinsten, begrenzten Theilchens zu entdecken. Wenn man berücksichtigt, daß in gefärbten Auflösungen dieser Art gewisse Pigmente vorhanden seyn müssen, die durch ihren Einfluß auf das Licht die jedesmalige Farbe geben, und daß diese Erzeugung einer homogenen Färbung nothwendig überall in der Flüssigkeit verbreitet seyn müssen, so läßt sich durch Berechnung die Größe finden, welche diese Theilchen nicht übersteigen können, über welche jedoch nach Wahrscheinlichkeit ihre wirkliche Feinheit sehr weit hinausgeht. Als ein Beispiel dieser Art nahm man meistens 1 Gran Kupfer in Salpetersäure aufgelöst und färbte damit 392 Kubikzoll Wasser mit einer blauen Farbe. Angenommen, daß in jedem Theilchen der Flüssigkeit von der Größe eines Sandkorns, deren eine Million auf einen Kubikzoll gehn würden, ein Theil des färbenden Pigments enthalten war, so mußte das Kupfer in mindestens 392 Millionen Theilchen getheilt seyn. Aehnliche Resultate geben ein Gran Carmin in Wasser oder eine schwache Lösung von Eisenvitriol, in welche man einen Tropfen Gallertlösung tröpfelt. PARROT¹ führt an, daß ein einziger Tropfen Indigo-Auflösung 500 Kub.-Zoll Wasser = A färbt, und fünfmalhunderttausend sichtbare Theile = B unterscheiden sind. Indem aber die Masse des Wassers gewiß fünfhunderttausendmal = C größer ist als der Tropfen war, so können die einzelnen Partikeln des Pigments nicht größer, als ein Fünfhundertbillionstel eines Zolles seyn. Ein an-

Grundriß der theor. Physik. Riga u. Leipz. 1809. 3 Th. 8. S. 17.

derer leichter Versuch führt zu einem ähnlichen Resultat. Wenn man in eine große Flasche mit Wasser, worin einige Körnchen Kochsalz aufgelöst sind, nur einen einzigen Tropfen einer gesättigten Auflösung von Silber in Salpetersäure fallen läßt, so wird bald die ganze Masse des vollkommen hellen Wassers opalisirend weißlich und nach einer etwas längeren Einwirkung des Sonnen- oder nur Tageslichtes bläuschwärzlich gefärbt erscheinen. Die Masse des in dem Tropfen enthaltenen Silbers, welches die Färbung erzeugt, ist gewiß nicht größer, als etwa 0,01 Kubiklinie, und es ergibt sich dann aus einer gleichen Berechnung, daß die Größe eines einzelnen Farbenpunctes die Größe eines Billionstheils einer Kubiklinie nicht wohl übersteigen kann. Um aber mit dieser Bestimmung einen deutlicheren Begriff zu verbinden, als man bloße Ausdruck geben kann, will ich nur bemerken, daß jemand, um eine einzige Billion Secunden an einer Uhr abzuzählen, Tag und Nacht darauf verwendend, doch 31675 Jahre alt werden müßte. Gehen wir diesen Betrachtungen nach, so werden wir einsehn, mit wie vollem Rechte der geistreiche Biot sagt: Nichts ist absolut groß oder klein, Alles ist relativ und die Natur bietet dem Menschen auf der einen Seite das Große, auf der andern das Kleine; beider Grenzen zu erreichen ist ihm jedoch unmöglich.

Die Feinheit der durch mechanische Trennung oder Auflösung zu erhaltenden Partikeln wird noch um ein Vielfaches durch eine dampfartige Verflüchtigung übertroffen, und zwar so sehr, daß dann die Feinheit der Theilchen alle Vorstellung übersteigt. Am besten läßt sich dieses an solchen Substanzen wahrnehmen, deren Dunst auf die Geruchsnerven wirkt, wie hauptsächlich R. BOYLE¹ gezeigt hat. Eine kleine Quantität Moschus, etwa von der Größe eines Hirsekorns, wird ein großes Zimmer auf längere Zeit mit seinem Geruch erfüllen, selbst wenn die darin enthaltene Luft mehrmals im Tage wechselt, und wenn man annimmt, daß an jedem einzelnen Orte, wo die Geruchsnerven afficirt werden, Partikeln des Moschus schweben, so führt dieses auf eine Feinheit dieser Theilchen, die sich jeder Berechnung entzieht, da

¹ Exercit. de mira subt. efflov. In Opp. Genev. 1680. 4.

die Ueberzeugung begründet, daß die Theilbarkeit der Körper weit über unsere Vorstellung hinausgeht¹.

Dennoch aber bleibt dieses weit hinter dem zurück, was einige Homöopathen, unkundig des Sinnes und der Bedeutung ihrer Aussagen und um durch Wunderbarkeit das minder prüfende Publikum zu gewinnen, von der Theilung der Arzneimittel in Quintillionsteln aufgestellt haben. BRANDES² berechnet hierauf, daß die 6000jährige Dauer der Menschengeschichte nur 1500 Tage oder 52596000 Stunden beträgt, wofür er in der Summe 53 Millionen annimmt. Die Weltgeschichte faßt also nur etwa 190000 Millionen Secunden. Wäre die Erde während dieser ganzen Zeit von 1000 Millionen Menschen in jedem Zeitpuncte bewohnt gewesen, und hätte jeder Secunden eine Dosis jener Medicin genommen, so wären Trillionen solcher Dosen oder in runder Zahl 200 Trillionen verbraucht worden. Hätte also ein Arzt seit Adams Zeiten an lebenden Menschen in jeder Secunde ein Quintillionstel eines solchen Arzneimittels gegeben, so wäre bis jetzt noch nicht ein Tausend-Millionstel eines Granes verbraucht worden.

Der menschliche Kunstfleiß hat stets das Bestreben gezeigt, eine ähnliche Weise durch Erzeugnisse im Großen wie im Kleinen mit den Productionen der Natur zu wetteifern wosich dann aber recht auffallend zeigt, wie weit jene hinter die Natur zurückbleiben. Einige Beispiele hiervon anzuführen ist nicht ohne Interesse. In Plauen wurde ein Stück Musselin von 30 Ellen Länge verfertigt, welches nur 26 Lth. wog, und Ritberger (oder Ritberger) Arbeiter spannen als Probestück aus einem Pfunde Seide einen Faden von 23 deutschen Meilen Länge. Noch weiter brachte man die Feinheit der Gespinnste in Manchester, wo

¹ Beispiele und Berechnungen, wie weit die feine Vertheilung feinstbarer Stoffe geht, finden sich in HALLER Elem. Phys. T. I. p. 155. LAMBERUS schrieb eine eigene Dissertation über die feine Vertheilung des Phosphors in Oelen: Diss. de Phosphoro solido et liquido. Francof. Viad. 1688. 4. Ueber die große Theilbarkeit d. Körper handeln WOLF Vernünft. Gedanken von den Wirkungen in der Natur. Halle 1723. 8. S. 8. NOLLET Leçons de phys. expér. Lec. I. NIZENHART rechter Gebrauch der Weltbetrachtung. Ueb. von SEGNER. Jena 1794. 4. Cap. 26. und viele andere.

² Vorlesungen über die Naturlehre. Leipz. 1830. 3 Th. 8. Th. I. S. 6. Anm.

höchst genau gearbeiteten Kreisen mit einer auf ihrem Rande aufgetragenen, möglichst absolut richtigen Kreistheilung, welche in horizontaler Lage ruhn und so eingerichtet sind, daß sie zu theilenden Kreise oder Sektoren auf sie gelegt werden können, um die einmal vorhandene normale Theilung auf dieselben zu übertragen. Die Richtigkeit der normalen Theilung vorausgesetzt beruhen dann die Vorzüge der Theilmaschinen vor Allem zuerst auf ihrer Größe, weil die Schwierigkeit, sie genau zu verfertigen, wegen der zunehmend größeren Masse unglaublich wächst; dann auf der Genauigkeit und Feinheit des Reifserwerks oder derjenigen Vorrichtung, vermittelt deren die Theilstriche auf dem Rande der zu theilenden Kreise eingeschnitten oder eingerissen werden, und endlich auf der Zweckmäßigkeit des Mechanismus, durch welchen die ganze Maschine um eine verticale Axe in horizontaler Ebene herumdreht oder gewöhnlicher das Reifserwerk von einem Theilstriche des Normalkreises bis zum folgenden fortbewegt wird, um die Theilung schnell und mit möglichster Genauigkeit auf dem zu theilenden Kreise einzuschneiden. Nachdenken und Fleiß der neueren Künstler haben in dieser Beziehung unglaublich viel geleistet, wie sich bei den ausgezeichneten Instrumenten zeigt, die gegenwärtig aus den vorzüglichsten Werkstätten derselben hervorgehn.

Von weit häufigerem Gebrauche sind die *geraden Theilmaschinen*, von denen man für die Theilung der Scala aller Art, die in so außerordentlicher Menge vorkommen, einen sehr ausgedehnten Gebrauch macht. Die meisten derselben, insbesondere diejenigen, womit die *Mikrometer* und die *Gitter* für die optischen Beugungsversuche geschnitten werden unter denen vorzüglich die von FRAUNHOFER verfertigte, jetzt im optischen Institute zu München befindliche, am berühmtesten geworden ist¹, sind mit einer Mikrometerschraube einer höchst genauen und dabei doch feinen Schraube, versehen, mittelst welcher der Schlitten mit dem Reifserwerke vorwärts und in den feinsten Intervallen vorwärts oder rückwärts be-

¹ Dieser gleich merkwürdige Gelehrte und Künstler schnitt mittelst dieser Maschine mit einer Diamantspitze 10000 Linien parallel und von ganz gleichen Abständen in einem Raume von nur 1 Par. Zoll in Glas und 32000 mit nicht so vollkommener Genauigkeit

egt wird, um die hierdurch erzielten größeren oder kleineren Theile auf die Scalen aufzutragen, die in der Regel feststehen, indem der Schlitten mit dem Halter des schneidenden Messers über sie hingeschoben wird, obgleich es von der andern Seite auch gleichgültig seyn würde, wenn man die Scale unter dem feststehenden Schneidewerke hin oder her bewegte. Wegen der oft nöthigen Theilung der Maßstäbe könnte man die Schraube so einrichten, daß eine bestimmte Menge von Umdrehungen derselben gerade eine bestimmte Maß-Abtheilung gäbe, z. B. wenn jeder Schraubengang gerade ein Millimeter oder bei ungewöhnlicher Feinheit 0,1 Lin. Höhe hätte; es aber hierauf weit weniger, als auf die absolute Genauigkeit der Schraube ankommt, so läßt man jene unberücksichtigt, um diese desto sicherer zu erhalten. Daß solche Schrauben zur Vermeidung des sogenannten todtten Ganges eine schlitzte Mutter haben müssen, versteht sich von selbst. Um kleinere Theile, als die eines ganzen Schraubenumganges, zu erhalten, wird vorn an der Maschine eine Scheibe lothrecht auf die Axe der Schraube und so angebracht, daß die geometrische Axe der letzteren mit dem Centrum der ersten zusammenfällt. Die Scheibe ist in willkürliche, meistens 10 gleiche Theile getheilt und ein auf der Schraubenspindel gesteckter Zeiger durchläuft beim Umdrehen derselben diese Theile. Soll mit einer solchen Maschine irgend eine Scale getheilt werden, so versucht man zuerst, wie viel ganze Umdrehungen und Theile einer ganzen Umdrehung der Schraubenspindel auf die ganze Länge der Scale gehn, und dividirt dann die Zahl der einzelnen Theile in diese Größe, um den Werth einer Abtheilung zu erhalten. Hierbei findet man nicht selten Theile, die sich einzeln nicht mehr messen lassen, sumirt aber einen merklichen Fehler geben würden, wobei dann nichts anderes übrig bleibt, als die allmählig durch Summirung wachsenden Unterschiede hinzuzunehmen, was jedoch leicht durch Rechnung bewerkstelligt wird, indem man sich jedesmal ein Schema für die gesuchte Theilung entwirft. Um dies durch ein Beispiel anschaulich zu machen, wollen wir annehmen, eine gegebene Maschine erfordere 46,66 ganze Umdrehungen für einen Par. Zoll und der Zeiger auf der Scheibe habe Hundertstel einer Umdrehung, die man nach Schätzung mit annähernder Genauigkeit in Zehntel zu theilen beabsichtige.

etwas wenig arabischem Gummi an einigen Punkten fest klebt, schiebt das Lineal mit seiner etwas längeren Hülse gleichfalls auf den Stift und trägt die normale Theilung der Messingscheibe auf sie, was sich mit ausnehmender Geschwindigkeit bewerkstelligen läßt. Sollte man größere Scheiben zu theilen haben, als die Messingscheibe selbst ist, so kann man zuerst eine kleine Scheibe mit der Maschine theilen, diese über die größere zu theilende legen und von ihr die Theilung vermittelst des nämlichen Lineals auf die größere übertragen.

Noch ungleich häufiger, als die Kreistheilung, ist für den Physiker die geradlinige Theilung dringendes Bedürfnis, indem die Verfertigung von Scalen aller Art in zahllosen Fällen erfordert wird. Auch für diesen Zweck kann man sich eine einfachen, bequemen und ungleich hinlänglich genauen Theilmaschine von einer ähnlichen Einrichtung bedienen, als welche durch BAUMGARTNER¹ in Vorschlag gebracht worden ist.

Fig. 44. Diese besteht aus zwei starken Stäben von festem Holze AB und CD, etwa 1 Zoll dick, 2 Z. breit und 24 Z. lang, die durch ein Scharnier bei BD beweglich und zur größeren Festigkeit unten mit 3 Klötzchen unter A, C und BD als Unterlagen versehen sind. Die auf die Scalen überzutragende Normaltheilung könnte auf die Stäbe unmittelbar aufgetragen werden, genauer und bequemer wird es aber seyn, wenn sie auf der schmalen Seite eines messingenen Maßstabes vertheilt ist, 1,5 Lin. Dicke und etwa 3 bis 4 Lin. Breite befindet, welcher in die Nuth ab oder a'b' gelegt und vermittelst zweier durch die Schrauben α , β oder α' , β' angezogener Lappen festgehalten, an der Seite des einen der Stäbe so angelegt ist, daß seine getheilte Kante mit der oberen Fläche derselben in einer Ebene liegt. Um mehrere Zwecke zu erreichen, würde es gut seyn, auf die eine schmale Seite des Maßstabes ein bekanntes Maß, z. B. Pariser oder rheinländische Linien, und auf die andere Millimeter auftragen zu lassen, um hiernach Scalen von fester Größe der Theile zu verfertigen, wie sie unter andern für Barometer erfordert werden. Die zu theilende Scale wird auf denjenigen Stab gelegt und durch die genannten zwei geeigneten Klemmschrauben auf demselben fest-

¹ Die Naturlehre nach ihrem gegenwärtigen Zustande u. s. w. Supplementband. S. III.

en, an dessen Seite sich der Normalmafsstab nicht be-
 et, und man übersieht bald, dafs man Scalen von will-
 iger Länge auf diese Weise theilen könne, da es gestat-
 ist, sowohl die zu theilende Scale, als auch den Mafsstab
 kürlich hinauf, erstere auch hinab zu schieben.

Um die Theilung mit Genauigkeit von dem Normalmafs-
 e auf die zu verfertigende Scale überzutragen, ist noch ein
 schlaglineal erforderlich. Dieses besteht aus einem Paralle-^{Fig.}
 pedon von hartem Holze oder besser von Messing AB, ^{45.}
 es mit seiner Seite an den Normalmafsstab angelegt wird,
 rend die drei Lappen α , α' , α über der getheilten Seite
 und her geschoben werden. Um die Theilung scharf zu
 mmen, ist der Lappen α in der Mitte geschlitzt, und man
 schiebt das Lineal so lange, bis der verlangte Theilstrich
 in der Mitte dieses Einschnittes gesehen wird, wobei es
 von selbst ergibt, dafs dann auf der zu theilenden Scale
 erforderliche Strich mittelst des Lineales bc gezogen
 l. Soll eine Scale in gleicher Gröfse aufgetragen werden,
 ufs das Lineal bc mit dem Parallelepipedon AB zwei
 te Winkel bilden, wobei es jedoch genügt, dieses nur
 dem Angemafse zu bestimmen, damit die Theilstriche
 der Scale nicht schräg erscheinen; das Lineal ist aber in
 m Scharnier bei b beweglich und läfst sich in einem be-
 gen Winkel feststellen, wodurch man zwei Zwecke er-
 it; zuerst kann man das Lineal in einen gewissen Winkel
 en, um auf einem Mafsstabe *Transversalen* zu ziehen,
 itens bedarf man eine solche Stellung, um die aufzutragen-
 Theile der Scale willkürlich zu vergrößern oder zu ver-
 ern. Sollen diese nämlich der Normalscale ganz gleich
 len, so müssen beide Schenkel der Maschine AB und CB
 oder parallel und das Lineal bc auf das Anschlagstück
 lothrecht gerichtet seyn, verlangt man aber ungleich grofse
 ile, so wird der Schenkel CD in die Lage CD gebracht,
 dann lassen sich die gesuchten Theile willkürlich ver-
 ern und verkleinern. Will man die Theile der Normal-
 vergrößern, so legt man die letztere an den Schenkel
 die zu theilende Scale aber befestigt man auf dem Schen-
 CD und führt diesen so weit zur Seite, bis der erfor-
 che Winkel $= \alpha$ erreicht worden ist, welchen man so lange
 rt, bis 1 oder 10 oder 100 Theile der zu verfertigenden

Scale bei Anlegung des bis zu einem gleichen Winkel gedrehten Lineals mit ebenso vielen Theilen der Normalscale zusammenfallen, was sich durch Probiren leicht erreichen läßt. Heißt dann der Neigungswinkel α , der Theil der Normalscale $ab = T$, der auf der Scale erhaltene Theil $cd = T'$, so ist

$$T' = T \frac{1}{\cos. \alpha} = T \cdot \sec. \alpha,$$

will man dagegen die Theile verkleinern, so befestigt man die Normalscale am aufgeschlagenen Schenkel CD , die zu theilende Scale aber auf dem Schenkel AB , und erhält dann

$$T' = T \cdot \cos. \alpha = T \cdot \frac{1}{\sec. \alpha}.$$

Sollen dann die zu zeichnenden Theilstriche auf der Scale nicht schräg seyn, so versteht sich von selbst, daß das Lineal bc gleichfalls den Winkel α mit dem Anschlagstück bilden müsse¹.

M.

Theodolit.

Dieses Instrument ist eines der nützlichsten und anwendigsten für die Astronomie, Geodäsie und Physik, besonders für die optischen Theile der letzten Wissenschaft, weshalb das Vorzüglichste über den Bau und den Gebrauch desselben in einem Werke dieser Art nicht vermißt werden darf.

Fig. 47. Der Theodolit besteht in seinen wesentlichsten Theilen aus einer horizontalen Scheibe AB und aus einem auf dieser Scheibe stehenden und mit einem Fernrohre CDE fest verbundenen verticalen Kreise FG . Die horizontale Scheibe läßt sich um ihre fixe verticale Axe K und der verticale Kreis läßt sich sammt dem Fernrohre um seine horizontale Axe CH drehn, so daß demnach durch diese doppelte Führung das Fernrohr sich auf jeden Punct in und über dem Horizonte stellen läßt. Die horizontale Axe CH ruht auf zwei (bei r und s in der Zeichnung sichtbaren) Stützen, die an

1 Eine ähnliche, jedoch anders construirte, sehr feine Theodolitmachine dieser Art habe ich beim Mechanicus MEIERSTETTER in Göttingen gesehn.

an unteren Enden mit dem horizontalen Kreise AB fest verbunden sind und sich daher zugleich mit diesem Kreise bewegen. Das Fernrohr CDE aber ist in seiner Mitte D unter einem rechten Winkel so gebrochen, daß ein im Innern des Rohrs bei D aufgestellter Planspiegel die von dem Gegenstande auf das Objectivglas E fallenden Lichtstrahlen in der Richtung CD auf das Ocular C und von da in das vor C stehende Auge des Beobachters reflectirt. Durch diese Einrichtung eines gebrochenen Fernrohrs sieht also das Auge alle Gegenstände immer in der horizontalen Richtung CH, welche die Höhe über dem Horizonte sie auch haben mögen. Das ganze Instrument ruht auf einem Dreifuß, der an seinen Enden von drei starken Schrauben getragen wird, deren Müttern mit ihren eisernen Endspitzen c, d, e in den Boden, auf welchem das Instrument aufgestellt wird, fest eingreifen. Zur Schonung dieser Stahlspitzen stellt man sie auf kleine, tellerförmige Unterlagen von Messing, die auf ihrer obern Seite kleine Vertiefungen haben, in welche jene Spitzen genau passen. An der untern Seite dieses Dreifußes ist eine dreiarmlige Stahlfeder (von welcher man zwei Arme f und g zu beiden Seiten von b sieht) durch drei Schrauben befestigt. Auf der Mitte b dieser elastischen Feder ruht die eigentliche verticale Axe ba des Horizontalkreises AB. Diese Axe ist ein Cylinder von Stahl, der von dem hohlen, an den Dreifuß befestigten Cylinder K von Messing umgeben ist. Beide Kreise, der horizontale AB und der verticale FG, sind an ihrem Mittelpunkte, wo sie einen mit Silber eingelegten Kreis tragen, in Grade und Theile des Grades getheilt. Ueber diesen Theilen ist ein fixer metallener Arm (die *Alhidade*) in der Richtung der Halbmesser beider Kreise befestigt. Diese Arme tragen an ihren äußersten Endpunkten, bei m und n, einen Nonius¹, um dadurch die Stellung der beiden Kreise oder die Richtung des Fernrohrs genau angeben zu können. Die eine dieser Alhidaden m ist an den erwähnten hohlen Cylinder K bei a befestigt und die andere n wird durch ein an dem Horizontalkreise AB angebrachtes Gestelle pq getragen.

Um mit diesem Instrumente einen Gegenstand zu beobachten, dreht man den horizontalen Kreis in seinem Cylind-

¹ S. Art. *Nonius*. Bd. IX. Abth. II.

der K, bis der Gegenstand in die Verticalebene des Höhenkreises FG kommt, und dann dreht man diesen Höhenkreis samt seinem Fernrohre, so lange, bis der Gegenstand in Felde des Fernrohrs und zwar in dem Durchschnitte der beiden Kreuzfäden erscheint, die in dem Brennpuncte des Fernrohrs ausgespannt sind. Zur genaueren Stellung des Fernrohrs hat man an den beiden Kreisen eigene Mikrometerschrauben angebracht, durch welche man diesen Kreisen eine kleine Bewegung vor- oder rückwärts ertheilen kann. Ist man diese Stellung des Fernrohrs ausgeführt, so zeigt die Alhidade m des Kreises AB die horizontale und die Alhidade n des Kreises FG die verticale Richtung des Gegenstandes auf dem getheilten Rande der beiden Kreise an.

Bei einigen dieser Instrumente ist der Horizontalkreis AB ein doppelter concentrischer Kreis, um damit die horizontalen Winkel nach der Art zu *multipliciren*, wie dieses bereits oben¹ erklärt worden ist. Bei noch vollkommeneren Instrumenten dieser Art ist auch der Vertikalkreis doppelt, um damit die Verticalwinkel zu multipliciren. Ein so eingerichtetes Instrument wird *Universalinstrument* genannt. Doch ist der oben beschriebene Theodolit mit einfachen Kreisen, wenn er mit Sorgfalt gearbeitet ist, zu beinahe allen Beobachtungen der Physik und Optik, ja selbst der Geodäsie, vollkommen ausreichend und überdies von viel geringeren Kosten, wie wir am Ende dieses Artikels sehen werden.

Rectification des Theodoliten.

Ehe man aber mit einem solchen Instrumente zu den Beobachtungen übergeht, muß es vorerst in allen seinen Theilen berichtigt oder *rectificirt* werden. I. Zu diesem Zweck muß zuerst der untere Kreis AB horizontal oder, was dasselbe ist, seine (auf die Ebene dieses Kreises schon von dem Mechaniker genau senkrecht gestellte) Axe ab muß vertical gestellt werden. Dieses geschieht mittelst einer Wasserwaage (Niveau), die man auf die horizontale Drehungsaxe CH aufstellt, nachdem man diese Axe nahe in die Richtung von zwei oder drei untersten großen Fußschrauben des Instruments gebracht hat.

¹ S. Art. *Multiplicationskreis*, Bd. VI. S. 246L.

Man bringt nämlich durch Drehung der einen dieser zwei Fußschrauben die Luftblase der Libelle an einen bestimmten Ort, z. B. an den Punct 10 der bezeichneten Glasröhre, dann wendet man den Kreis AB nahe um 180 Grade um, so daß also die Axe CH wieder nahe mit denselben zwei Fußschrauben parallel wird. Ist die Blase bei dieser zweiten Stellung der Libelle nicht mehr bei dem früheren Theilpuncte der Glasröhre, sondern z. B. bei dem Theilstriche 18, so bringt man sie, durch eine jener zwei Fußschrauben, auf das Mittel jener zwei Zahlen oder auf $\frac{1}{2} (10 + 18) = 14$. Wenn dieses geschehen ist, so dreht man den Kreis AB bloß um 90 Grade weiter, so daß also die Axe CH jetzt durch die dritte jener drei Fußschrauben geht, und bringt hier, aber bloß mit dieser dritten Schraube, die Blase wieder auf den letzten Theilstrich 4. Dadurch hat man das Instrument dahin gebracht, daß die Libelle in allen Lagen des Kreises AB immer denselben Theilstrich 14 zeigt, zum Beweise, daß dieser Kreis nun selbst horizontal gestellt ist.

Gewöhnlich wird man, wenn der anfängliche Fehler des Kreises AB zu groß war, dieses Verfahren noch ein- oder zweimal wiederholen müssen, wodurch der Fehler immer mehr verkleinert wird, bis er endlich ganz unmerklich ist. Will man dann nach hergestellter Horizontalität dieses Kreises auch noch die Libelle selbst rectificiren, so darf man nur (mittelst der eigenen Correctionsschraube dieser Libelle, die auf die Lage der Glasröhre wirkt) die Luftblase derselben genau in die Mitte der Glasröhre bringen. Doch ist dieses nicht nothwendig, da es schon, wie man aus dem Vorhergehenden sieht, genügt, wenn die Luftblase für den horizontalen Stand der Libelle nicht zu weit von der Mitte der Glasröhre entfernt ist.

II. Um dann auch die Drehungsaxe CH des Verticalkreises FG genau horizontal (und sonach diesen Verticalkreis selbst genau vertical) zu stellen, wird man bei unveränderter Lage des unteren Kreises AB dieselbe Libelle zuerst in einer und dann auch in der entgegengesetzten Lage auf dieser Axe CH aufstellen, so daß dasselbe Ende der Libelle einmal nach C und einmal nach H zu stehn kommt. Steht die Blase in beiden Lagen der Libelle bei verschiedenen Theilstrichen, z. B. bei 22 und 18, so wird man sie wieder auf das Mittel

$\frac{1}{2} (22 + 18) = 20$ bringen, und zwar (mittels einer bestimmten Correctionsschraube) durch Verlängerung oder Verkürzung der einen Stütze r oder der andern s , auf welche nach dem Vorhergehenden die Axe CH aufruht. Uebrigens wird man auch diese Operation, wenn es nöthig ist, wiederholen, bis der etwa noch übrige Fehler ganz unmerklich wird.

III. Um endlich noch das Fadenkreuz im Brennpuncte des Fernrohrs gehörig aufzustellen, richtet man dieses Kreuz auf einen weit entfernten und scharf begrenzten Gegenstand, und bewegt dabei das Ocular des Fernrohrs (in der für dasselbe bestimmten Röhre) so lange vor- oder rückwärts, bis der Gegenstand im Fernrohre vollkommen deutlich erscheint.

Sieht man dann das Fadenkreuz undeutlich, so rückt man auch dieses Kreuz (mittels einer eigenen Schraube) so hin vor oder zurück, bis dasselbe ganz scharf und schwarz erscheint, oder bis es den Punct des Gegenstands, auf welches man es gestellt hat, nicht mehr verläßt, wenn man auch das Auge vor dem Oculare hin und her bewegt. Dadurch ist das Fadenkreuz in den Brennpunct des Fernrohrs gebracht. Um aber dann auch den verticalen Faden desselben in der That genau vertical zu stellen, wird man diesen Faden durch eine sanfte Bewegung des Fernrohrs in seiner Verticalebene an einem scharf begrenzten Gegenstande, der ganzen Länge des Fadens nach, herabgehn lassen. Wenn der Faden bei dieser Bewegung den Gegenstand verlassen oder in ihn tiefer Anfangs einschneiden sollte, so dreht man ihn (mittels einer eigens dazu bestimmten Schraube) so lange um seinen Mittelpunkt, bis dieser Fehler nicht mehr bemerkt wird. Dadurch ist dann auch der andere Faden horizontal gestellt worden, da derselbe schon von dem Künstler auf den ersten senkrecht gebracht wurde. Um endlich noch denselben verticalen Faden des Kreuzes so zu stellen, daß die durch ihn und durch die Mitte des Objectivs E gehende Ebene auch senkrecht auf der Drehungsaxe CH (oder, was dasselbe ist, parallel mit dem Verticalkreise FG) wird, bringe man diesen Faden auf einen wohlbegrenzten Gegenstand und lese die Alhidade m des Horizontalkreises AB ab. Nehmen wir an, man habe so den Winkel $36^\circ 48' 20''$ gefunden. Dann dreht man diesen Kreis und mit ihm das Fernrohr genau um 180 Grade, indem man

auf $216^{\circ} 46' 20''$ stellt, und bringt in dieser Lage des Instruments das Fernrohr wieder auf den frühern Gegenstand. Ist hier der Faden den Gegenstand nicht mehr genau, so rücke man den Kreis, bis dieses geschieht. Gesetzt der Kreis zeige in dieser neuen Lage $216^{\circ} 47' 50''$, also $30''$ zu niedrig gegen seine frühere Stellung. Man bringe also den Kreis auf die Mitte zwischen diesen beiden Lesungen oder auf $216^{\circ} 48' 5''$, und nachdem man so den Kreis um die eine Hälfte des ganzen Fehlers von $30''$ verbessert hat, verbessere man auch die andere Hälfte durch Verrückung des Fadens, indem man denselben genau auf seinen früheren Gegenstand rückführt.

Noch muß bemerkt werden, daß der Künstler denjenigen Punct des Verticalkreises, welcher dem Horizonte oder dem Zenith entspricht und durch 0° oder 90° bezeichnet seyn soll, nicht eigens angedeutet, sondern daß er den Anfangspunct 0° der Zählung ganz willkürlich angenommen und dem Beobachter die Bestimmung desselben überlassen hat. Um ihn zu bezeichnen, darf man nur einen Gegenstand zweimal mit umgedrehtem Instrumente beobachten, so daß z. B. der Verticalkreis FG einmal rechts und dann links von dem Beobachter steht. Wenn in diesen beiden Beobachtungen der Gegenstand genau an den horizontalen Faden gebracht und der Verticalkreis mittelst seines Verniers abgelesen worden ist, so wird das Mittel aus den beiden Ablesungen den gesuchten höchsten Punct des Kreises FG oder denjenigen Punct des Kreises angeben, auf welchen dieser Kreis gestellt werden muß, wenn das Fernrohr genau vertical oder gegen das Zenith gerichtet seyn soll. Ist nun der so gefundene höchste Punct des Kreises z. B. um $3^{\circ} 12' 40''$ von dem numerirten Nullpuncte entfernt, so wird man alle mit diesem Kreise beobachteten Zenithdistanzen in der einen Lage des Kreises um $12' 40''$ vermehren und in der andern um ebenso viel vermindern, um die gesuchte wahre Zenithdistanz des beobachteten Gegenstandes zu erhalten.

Ähnlich mit dem Theodoliten, in Einrichtung und Gebrauch, ist der sogenannte *Höhen- und Azimuthalkreis*, der namentlich in England gewöhnlich ist. Man sieht auch hier den horizontalen Kreis AB, der auch Azimuthalkreis genannt wird, und den verticalen Kreis FG, das Fernrohr CE, die ^{Fig. 48.}

beide Kreise verbindende verticale Säule K und endlich das dreifüßige Piedestal, auf welchem das ganze Instrument ruht. Der Verticalkreis hat zwei einander gegenüberstehende Verniers n und n und eine Druckschraube D, durch welche an die Säule K so befestigt werden kann, daß ihm mittels einer Mikrometerschraube L noch eine kleine Bewegung in seiner Verticalebene verstattet ist, um den schon nahe auf das Object gestellten horizontalen Faden des Fernrohrs ganz genau auf denselben bringen zu können. Ebenso hat der Azimuthalkreis A B drei Verniers m, m, m und auch bei d und l eine Druck- und Mikrometerschraube, mittelst deren die Säule K sammt dem an ihr befestigten Verticalkreise noch etwas in der Horizontale verschoben werden kann. Ist aber diese Druckschraube d offen oder gelöst, so lassen sich Säule und Kreis frei in der Horizontale drehn. Eine ähnliche Schraube sieht man in N, durch welche der an das Fußgestell befestigte Azimuthalkreis A B und mit ihm also auch die Säule K und der Verticalkreis F G noch um einige Grade in horizontaler Richtung sich verschieben läßt, um jede kleine Verrückung des verticalen Kreises, die während der Beobachtungen statt haben kann, durch die Schraube N wieder herzustellen. Bei M sieht man das Ende der Libelle, die an der Säule K befestigt ist und die, wie bei dem Theodoliten, zur horizontalen Einstellung des Azimuthalkreises A B dient, wodurch zugleich die auf diesem senkrecht gestellte Axe K, so wie der mit dieser Axe parallel gestellte Kreis F G die nothwendige verticale Lage erhält. Endlich sieht man noch bei F, G und B die Loopen oder Mikroskope, die sich über die ganze Peripherie ihrer Kreise bewegen lassen und die zur genauen Ablesung der feinsten Striche der Eintheilung dienen, welche am Rande der beiden Kreise angebracht ist. Bemerken wir noch, daß die Rectification und der Gebrauch dieses Instruments von dem des Theodoliten nicht wesentlich verschieden ist und leicht aus dem oben Gesagten genommen werden kann.

Da dieses das letzte größere Instrument ist, welches in unserm Werke beschrieben wird, so mag es nicht unangemessen erscheinen, auch die Preise kurz anzugeben, für welche man die vorzüglichsten dieser Instrumente erhalten kann. Von den Mikroskopen, den dioptrischen Fernröhren und den

gelteleskopen ist dieses schon oben¹ geschehn, daher sie übergangen werden können.

Der zuletzt erwähnte Azimuthal- und Höhenkreis, dessen Kreise einen Durchmesser von $3\frac{3}{8}$ Par. Zoll haben, wird London von Robinson um 10 Pfund, nahe 100 fl. Augsb. r., in dem polytechnischen Institute zu Wien aber mit derselbenkommenheit um 80 bis 90 fl. gefertigt. In demselben polytechnischen Institute erhält man den oben beschriebenen Theodolit, dessen horizontaler Kreis $7\frac{5}{8}$ Par. Zoll und dessen Verticaler $5\frac{5}{8}$ Zoll hat, um 280 fl. Der Horizontalkreis giebt 4 Verniers unmittelbar 10 Secunden und der Verticalkreis einzelnen Minuten.

Ebendaselbst werden endlich auch folgende, in den frühern Artikeln dieses Werkes erwähnte Instrumente gefertigt. Zolle sind in Wiener Maß (der Wiener Zoll ist gleich $\frac{1}{312}$ Par. Zoll) und die Preise in Augsb. Cour. oder sonstiger Conventionsmünze.

Multiplicationstheodolit von 8 Zoll Durchmesser des Horizontalkreises und 6 Zoll des Verticalkreises, jener zu 10 Secunden, dieser zu einzelnen Minuten getheilt, Fernrohr mit 13 Zoll Brennweite und $1\frac{1}{8}$ Zoll Oeffnung, sammt Aufsatzlibelle und Kasten 400 fl.

Multiplicationstheodolit von 12 Zoll Durchmesser des Horizontalkreises und 7 Zoll des Verticalkreises, jener zu 4 Secunden, dieser zu 10 Secunden getheilt, Fernrohr mit 17 Zoll Brennweite und 1,3 Zoll Oeffnung, sammt Libelle und Kasten 600 fl.

Dasselbe Instrument, aber nicht zur Multiplication eingerichtet 450 fl.

Universalinstrument; der Horizontalkreis hat 14 Zoll Durchmesser und ist durch 4 Verniers von 4 zu 4 Secunden getheilt; der Verticalkreis hat 10 Zoll Durchmesser und giebt durch 4 Verniers unmittelbar 10 Secunden; das Fernrohr ist in der Mitte gebrochen und seine Brennweite hat 22 Zoll, die Oeffnung aber 1,8 Zoll; zwei Libellen zum Aufsetzen, Beleuchtung durch die Axe, das Ganze in zwei Kasten 1150 fl.

¹ S. Art. Mikroskop Bd. VI. S. 2281 und Teleskop oben No. U. 1 V.

Multiplicationskreis von 19 Zoll Durchmesser, durch Verniers zu 4 Sec. getheilt, und von 9 Zoll; Azimuthalkreis in 10 Sec. getheilt; Fernrohr von 24,5 Zoll Brennweite, 4 Z. Oeffnung, prismatisches Ocular, drei Libellen, Beleuchtungslampe, das Ganze in zwei Kasten 1200

Dem vorigen gleich und ähnlich, aber ohne Multiplication 1000

Passageninstrument von 38 Zoll Länge der Horizontalaxe, mit Fernrohr von 73 Zoll Brennweite und $4\frac{1}{2}$ Z. Oeffnung, 3 astron. Oculare, große Hängelibelle, Beleuchtung und Balancirungs-Apparat, Aufsuchkreis von 18 Zoll Durchmesser 1600

Passageninstrument von 26 Zoll Länge der Horizontalaxe, mit Fernrohr von 43 Z. Brennweite und 2,9 Zoll Oeffnung, 3 astron. Oculare, eine Hängelibelle, Beleuchtungs- und Balancirungsapparat 700

*Aequatoreal*¹, Durchmesser der beiden Kreise 24 Zoll; der Stundenkreis ist in einzelne Zeitsecunden, der Declinationskreis in 4 Raumsecunden mittelst Verniers getheilt; die Stundenaxe hat 48, die Declinationsaxe 12 Zoll; das Fernrohr hat 48,5 Zoll Brennweite und 3,5 Zoll Oeffnung; zwei Libellen u. s. w. 200

Portatives Aequatoreal auf 2 Fuß hohem solidem Gestelle von Gussseisen; der Stundenkreis hat 10 Zoll Durchmesser, der Declinationskreis 13,5 Zoll, jener giebt einzelne Zeitsecunden und dieser 4 Raumsecunden mittelst des Verniers; die Stundenaxe ist 27 Zoll lang, das Fernrohr hat 53 Zoll Brennweite, 2,5 Zoll Oeffnung und 3 astronomische Oculare, zwei Libellen u. s. w. 1000

Meridiankreis von 37 Zoll Durchmesser; der Kreis giebt mittelst 4 Verniers, unmittelbar 2 Secunden, die Horizontalaxe ist 34 Z. lang, das Fernrohr hat 61 Z. Brennweite, 4,1 Zoll Oeffnung; dabei eine große Hängelibelle und eine kleinere zur Versicherung des Standes der Alhidade 3100
und der Wagen zur Umlegung des Instruments . . . 150

Meridiankreis von 24 Zoll Durchmesser, durch e

1 S. Art. *Meridiankreis*. Bd. VI. S. 1805.

ers von 4 zu 4 Secunden getheilt; die Horizontalaxe
 1 Zoll Länge, das Fernrohr hat $48\frac{1}{2}$ Zoll Brennweite und
 11 Oeffnung 1600 fl.
 L.

Thermoelektricität. Thermoma- gnetismus.

*Thermoelectricitas, Thermomagnetismus; Ther-
 electricité, Thermomagnétisme; Thermo-electri-
 , Thermo-Magnetism.*

Mit diesem Namen bezeichnet man im engeren Sinne die-
 se Classe von elektrischen Erscheinungen, welche durch
 die Einwirkung der Wärme auf die besten Leiter der
 Elektricität, insbesondere auf Metalle, erregt werden und mit
 ihnen zugleich auf eine gesetzmäßige Weise magnetische
 Erscheinungen in diesen Körpern auftreten. Indem
 man die hier vorkommenden Erscheinungen als von einer
 Elektricitäts-erregung oder Störung des elektrischen Gleichge-
 wichtes abhängig ansieht und deren Erregung als das eigent-
 liche Fundamentalphänomen betrachtet wird, gebührt dieser
 Classe von Erscheinungen mit Recht der Name Thermoelektrici-
 tät, wodurch die charakteristische Art ihres Ursprungs ausgedrückt
 wird. Ebendiese Art des Ursprungs wird durch den Namen
 Thermomagnetismus ausgedrückt, sofern man zunächst nur den
 Magnetismus, unter welcher Form nämlich die hier erregte
 Magnetkraft sich kund thut, ins Auge faßt. Da die häufigste
 und wirksamste Form, unter welcher diese Erscheinungen auf-
 treten, die eines in sich zurückgehenden Kreises oder Bogens
 ist, insofern mehrere Individuen als Glieder in diesen Kreis
 eingelenkt, die Form einer Kette ist, dieselbe, unter welcher
 die gewöhnlichen galvanischen Erscheinungen auftreten,
 unterscheidet man jene Kette durch den Namen der *thermo-
 magnetischen* von der gewöhnlichen galvanischen als der *hydro-
 magnetischen* und die elektrischen Ströme, welche in jener
 als wirksam angenommen werden, als *thermo-electri-
 schen* von den gewöhnlichen galvanischen als *hydro-electrischen*,

so wie auch von denen, welche durch die Schließung u. Oeffnung eines Magnets erzeugt werden, von den *magnetischen*.

I. Das Geschichtliche.

Dafs durch den blofsen Einflufs der Wärme das natürliche Gleichgewicht der Elektricität gestört und elektrische Polarisation erregt werden könne, war den Physikern längst bekannt. Man hatte diese Erscheinung schon in früherer Zeit an dem *Turmaline* erkannt und in neuern Zeiten an mehreren andern krystallisirten Mineralien nachgewiesen. Diese Art von Thermoelektricität, welche man zum Unterschiede von andern, die uns hier beschäftigt, die *Krystall-Elektricität* nennen könnte, bildet jedoch eine ganz eigene Classe von Erscheinungen von *statischer* Elektricität, während die hier zu handelnden zu den *elektro-dynamischen* gehören. Erstere werden in der Regel als dem Turmalin eigenthümlich kommend betrachtet. Der Entdeckung der thermoelektrischen Erscheinungen im engeren Sinne als unter der Form des Thermomagnetismus mußte erst der grofse Schritt vorangehen, welchen OERSTED auf dem Gebiete des Galvanismus gemacht hatte, es folgte aber auch demselben sehr bald nach. Sie gebührt ausschließlic dem ausgezeichneten Physiker SEEBECK, dessen erste Mittheilung seiner Versuche der Berliner Akademie in einer Vorlesung am 16. August 1821 machte¹. SEEBECK wurde durch seine Untersuchungen über den Magnetismus der elektrischen Kette auf diese interessante Entdeckung geleitet worden. Er bemerkte nämlich bei Anwendung vorzüglich des Wismuths und Antimons in Form einer Scheibe eine Abweichung von dem allgemeinen Gesetze, dafs durch heterogene Metalle nur wenn sie unter Mitwirkung einer Flüssigkeit zur Kette geschlossen sind, ein elektrischer Strom und davon abhängiger Magnetismus hervorgerufen werde. Es zeigte sich nämlich merkliche Ablenkung einer innerhalb eines Metallbogens aus Antimon und Kupfer angebrachten Magnetnadel, als SEEBECK

¹ Denkschriften der Akademie der Wissenschaften zu Berlin. Aus den Jahren 1822 und 1823. S. 265. Auch in Poggendorff's Annalen 1. 133. 253.

seinen Fingern das eine Metallstück hinabdrückte und so Bogen schloß. Bei weiterer Verfolgung dieser Erscheinungen und durch Abänderung der Umstände entdeckte er, daß die Erwärmung der Berührungsstelle beim Schließen Kreises durch seine Finger die eigentliche Bedingung des Erfolgs gewesen sey, und die neue Bahn war gebrochen. SEEBECK verfolgte seine Entdeckung nach allen Seiten und sammelte eine Masse von Thatsachen, durch welche die neuesten Verhältnisse auf eine erschöpfende Weise aufgeklärt wurden. Ungeachtet schon im August und October 1821 und jetzt im Februar 1822 in verschiedenen Vorlesungen diese Versuche der Berliner Akademie mitgetheilt wurden, so erschienen sie doch erst im Jahre 1825 im Druck. Indefs verbreitete sich die Kunde der wichtigen Entdeckung durch öffentliche Mittheilung, jedoch nur unvollständig. So kam es, daß YELIN in München unabhängig von SEEBECK am 1. März 1823 eine wichtige Thatsache, die übrigens SEEBECK schon früher erkannt hatte, entdeckte, nämlich, daß ein Bogen von einem homogenen Metalle zur Erregung thermoelektrischer Ströme hinreichten, eine Thatsache, welche er in Verbindung mit vielen andern, ihm eigenthümlichen Entdeckungen im Gebiete des Thermomagnetismus der bairischen Akademie der Wissenschaften in München in zwei Vorlesungen mittheilte¹.

Durch ØRSTED, der im Jahre 1823 nach Paris reiste, wurden diese merkwürdigen Erscheinungen auch den Franzosen bekannt. ØRSTED vereinigte sich damals mit FOURIER, und waren die Ersten, welche eine thermoelektrische Säule nach der Volta'schen aus Wismuth und Antimon zusammenfügten und durch eine Reihe sinnreicher Versuche das Gesetz der Verstärkung der thermomagnetischen Wirkung durch solche Säule bestimmten². In diesem Jahre begann auch QUEREL seine Versuche über das thermoelektrische Verhalten der Körper; er construirte aus einem einzigen Metalle, aus Iridendraht, einen thermoelektrischen Apparat, und bestimmte durch genaue messende Versuche den Einfluß der verschie-

¹ G. LXXIII. 361. 415.

² Ihr Aufsatz findet sich in Schweigger's Journ. Th. XLI. S. 48. in den Annales de Chim. T. XXII. p. 375. übersetzt.

denen Temperaturen auf Verstärkung und Umkehrung der thermomagnetischen Polaritäten, wie man ihm denn auch die Feststellung des Gesetzes der thermomagnetischen Reihendankt¹.

In Holland wurde SEEBECK'S Entdeckung durch eine Reihe von Versuchen von A. VAN BEECK, MOLL und L. L. NYVELT bestätigt, ohne jedoch etwas Wesentliches hinzuzufügen. In England stellte CUSNING in Cambridge eine große Reihe von Versuchen an, bestimmte viele Verhältnisse ohne von SEEBECK'S Arbeiten Kenntniss zu haben, und fügte eine neue wichtige Thatsache hinzu, indem er durch thermoelektrische Ströme Rotationsbewegungen um die Pole von Magneten zu Stande brachte². Später untersuchte STURGEON das thermomagnetische Verhalten von Metallen, die in verschiedenen Gestalten gegossen worden waren³.

In Italien bethätigte NOBILI, der sich so viele Verdienste um die Lehre vom Galvanismus und Elektromagnetismus erworben, auch auf dem Gebiete des Thermomagnetismus seinen Scharfsinn und sein großes Experimentirtalent; sein größtes Verdienst in dieser Hinsicht ist die Anwendung der thermoelektrischen Säule als Thermometer, das auch das empfindlichste Differentialthermometer übertrifft und durch dessen allein es dem Italiäner MELLONI gelingen konnte, seine schönen Entdeckungen über die strahlende Wärme zu machen. Endlich verdienen noch die große Reihe von Versuchen, welche EMMET in America⁵ über die thermomagnetischen Erscheinungen von kalten und heißen Metallen auf einander an gestellt hat, und BOLTO'S⁶ Versuche über die chemischen Wirkungen des elektrischen Stromes. mächtiger thermomagnetischer Säulen hier eine Erwähnung.

1 Poggendorff's Ann. IX. 345. Schweigger's Journ. Th. XIV. S. 448. Besonders aber *Traité de l'Electricité et du Magnétisme* BECQUEREL. Tom. II. III. Paris. 1834 u. 1835.

2 Schweigger's Journ. Th. XL. S. 302.

3 Philos. Magazine Juli 1831.

4 NOBILI'S Arbeiten finden sich in mehreren Aufsätzen in Schweigger's Journ. Th. LIII. S. 264. und in Poggendorff's Ann. XI. XXVII. 416.

5 Silliman's Journ. 25. u. 26. Band.

6 Poggendorff's Ann. XXVIII. 238.

II. Die Thatsachen.

Thermoelektrische Ketten aus zwei verschiedenen Metallen.

Die Volta'sche Theorie der Contact-Elektricität giebt eine richtige Rechenschaft von der Unwirksamkeit einer in sich rückgehenden und in zwei Puncten sich berührenden Verbindung zweier heterogener Körper, mögen diese aus einer der beiden Hauptclassen der Erreger des Galvanismus, den trockenen oder den feuchten, oder aus beiden Classen zugleich genommen seyn. Dieselbe Theorie giebt auch genügende Rechenschaft von der Unwirksamkeit jeder aus bloßen Erregern der ersten Classe zusammengesetzten Kette, in welcher Zahl Abwechselung auch diese Erreger auf einander folgen mögen, und zwar aus dem durch alle Versuche festbegründeten Satze der Spannung, welchem zufolge die nach entgegengesetzten Seiten auftretenden Spannungen oder ihre Summen sich überall vollkommen gleich sind und sich einander im Gleichgewichte erhalten, so daß kein elektrischer Strom zu Stande kommt. In Beziehung auf die zweigliedrigen Ketten aus einem Erreger der ersten und einem Erreger der zweiten Classe hatte indess die Erfahrung gezeigt, daß ein Uebergewicht der Zahl der Berührungspunkte über die an der andern Stelle zu einem, gleich sehr schwachen, elektrischen Strome Veranlassung geben könne; dagegen hatte sich für die Erreger der ersten Classe so wenig in den zweigliedrigen als in den mehrgliedrigen Ketten ein solcher Einfluß des Uebergewichts der Berührungspunkte auf der einen oder andern Seite nachweisen lassen. Diese vollkommene Unwirksamkeit geschlossener Ketten aus Erregern der ersten Classe¹ gilt jedoch nur unter der

Ganz neuerlich hat Moser (Repertorium der Physik. Th. II. S. 177) Versuche bekannt gemacht, die diesem Satze zu widersprechen. Er will nämlich einen freilich nur schwachen elektrischen Strom erhalten haben, wenn er mit dem Quecksilber, mit welchem ein Ende des Multiplicators in Verbindung stand, eine Zink-Platte in Berührung brachte, die an dem andern Ende des Multiplicators hing, und schreibt diese Wirkung der chemischen Verbindung von Zink mit dem Quecksilber zu. Auch mit Legirungen aus Zink und Kupfer, Zink und Blei will er unter diesen Umständen einen Strom

Bedingung einer Gleichheit der Temperatur derselben namentlich keiner merklichen Differenz der Temperatur an den Berührungsstellen. Sobald diese statt findet, tritt sofort eine Störung des elektrischen Gleichgewichts und somit gegebene elektrische Strömung durch den Umkreis der Kette ein, die sich zunächst durch jene merkwürdige elektromagnetische Thätigkeit kund giebt, welche der gewöhnliche galvanische (hydroelektrische) Strom in den Metallen, die zu Leitern dienen, hervorruft, und durch welche auch sichersten die Richtung und die Intensität der thermoelektrischen Ströme und eben damit das Verhalten der Metalle zu anderer Körper gegen einander in dieser besondern Art von Ketten erkannt wird. Der einfachste Apparat, womit diese Erscheinungen in einem auffallenden Grade dargestellt werden ist der in der Zeichnung gegebene. Man löthet an die beiden Enden einer Stange von Wismuth von 6 bis 9 Zoll Länge einen halben Zoll Breite und einer oder zwei Linien Dicke einen dünnen Kupferstreifen von gleicher Breite, welcher zweimal rechtwinklig gebogen und von dem Wismuthstreifen hinlänglich entfernt ist, um zwischen beiden auf einen kleinen Fusse eine Magnetnadel aufstellen zu können. Man stellt diese in sich zurückgehende Combination so, daß die Längsaxe der Streifen in die Ebene des magnetischen Nordpols fällt und also die Richtung der Magnetnadel parallel zu

erhalten haben, den die Ablenkung der Magnetnadel anzeigt. Von der Wirkung war mit einer allmäligen Auflösung des Quecksilbers verbunden. Kupfer zeigte nichts. Ich habe mit der größten Sorgfalt an sehr grossen blanken Zinkplatten und Stanniolplatten diesen Versuch aber ohne allen Erfolg, wiederholt. An der geringen Empfindlichkeit meines Multipliers kann das Nichtgelingen nicht gelegen haben, da mir durch denselben Ströme in andern Fällen angezeigt wurden. Moszka sie nicht erhielt, z. B. wenn zwei Säuren mit einander in Berührung standen, die durch Platten von Platin, Silber, Kupfer an die Enden des Multipliers zur Kette geschlossen wurde. Auch bei der Strom aus, wenn eine ganz frische Fläche von Kalium in trockener Luft mit dem Quecksilber in Berührung gebracht wurde. Wenn aber auch die Angabe Moszka's ganz richtig ist, so ist es doch höchst wahrscheinlich, daß diese Ketten nach dem Gesetze der thermoelektrischen gewirkt haben, da an der Berührungsstelle des Zinks mit dem Quecksilber, wo jenes allmähig aufgelöst wurde, notwendig entweder Erniedrigung der Temperatur (nach Dörmann) oder Erhöhung derselben entstehen mußte.

— Axe ist. Das Ende a sey nach Süden und also das
 — b nach Norden gerichtet. So lange in allen Puncten
 — Systems die Temperatur dieselbe bleibt, kein Punct
 — vorzugsweise vor den andern merklich erhitzt oder
 — abkühlt wird, bleibt die Magnetnadel unverrückt in ihrer
 — sie mag sich innerhalb beider Metallstreifen oder ober-
 — des Kupferstreifens oder unterhalb der Wismuthstange be-
 — Tritt aber eine Temperaturdifferenz in dem Systeme
 — wird namentlich die eine oder andere Löthstelle erhitzt
 — merklich abgekühlt, so kommt sowohl die Declinations-
 — Inclinationsnadel, wenn letztere auf eine passende Weise
 — der Combination aufgestellt ist, in Bewegung, und zwar
 — n oder schnell, je nachdem die Temperaturdifferenz
 — ger oder schneller steigt, und erreicht endlich ein ge-
 — Maximum; so wie aber durch Entfernung der Quelle
 — wärmung oder durch Abkühlung die Temperaturdiffe-
 — renz allmählig wieder gleicht, kehrt die Magnetnadel lang-
 — ihre normale Lage zurück. Die Abweichung der Ma-
 — del ist eine *östliche* oder *westliche*, je nachdem das nörd-
 — oder südliche Ende erhitzt oder abgekühlt wird und die
 — Nadel sich oberhalb des Kupferstreifens, zwischen den bei-
 — den Streifen oder unterhalb des Wismuthstreifens befindet. Eben-
 — sinkt sich oder hebt sich die Nadel, je nachdem das nörd-
 — oder südl. Ende der Combination erwärmt wird und die
 — auf der östlichen oder westlichen Seite des einen oder an-
 — dere Streifens sich befindet. Folgendes ist die Uebersicht die-
 — ser Verhältnisse:

Declinationen.

Nadel.

zwischen K B bei Erwärmung von a westlich				} stärker		
— — — b östlich						
über K }	—	—	—	a östlich	} schwächer	
unter B }						
über K }	—	—	—	b westlich		
unter B }						

Declinationen einer horizontal und mit B parallel gestellten Nadel
 bei Erwärmung von a.

An der Ostseite von B Erhebung des Nordpols

— — — von K Senkung des Nordpols

Bd.

Aaa

An der Westseite von B Richtung des Nordpols
 — — — von K Richtung des Nordpols.

Entgegengesetzt sind die Inclinationen bei J und L von H. Auch eine eigentlich zu genannte Inclination zeigt die gleichen Bewegungen, wenn die Combinationen genau gestellt wird, dass die Stroben parallel mit der Richtung der Inclinationen sind. Nimmt man statt eines Stabes von Wismuth einen Stab von Antimon mit Verbindung des Kupferstrebens, so verhalten sich unter denselben Bedingungen die Erscheinungen auf eine entgegengesetzte Weise. Die Abweichung im ersten Falle stellt land, in zweitem Abweichung west und umgekehrt, und wenn L des Nordpols beobachtet wurde, tritt eine Abweichung abgehört. Wird Antimon dem Kupfer substituirt und die Combination wie im ersten Falle angenommen, so alle Verhältnisse der Ablenkung und Ausbuchtung derselben, nur treten bei denselben Temperaturdifferenzen Bewegungen in einem umkehrten Grade ein.

Man sieht auf den ersten Blick, dass sich die Erscheinungen eines Transversalmagnetismus ganz wohl hinein einfügen, als wenn dieser Magnet eine transversalen galvanischen Strom durchlaufen würde, wie wenn der positiv-electrische Strom bei Antimon Wismuth mit dem Kupfer (jedemal in der Richtung in der Richtung von dem Wismuth nach dem Kupfer Anwendung des Antimons in der Richtung vom Kupfer zum Antimon und bei Anwendung eines Bogens von Antimon und Antimon in der Richtung vom Wismuth zum Antimon nach dem Kupfer.

Dieser einfache Apparat ist, so viel nur bequemer ist, auf eine hinreichende Weise abgeändert worden, man mit größter Leichtigkeit die überraschenden thermoelektrischen Wirkungen jederzeit wahrnehmen kann. Aus der schematischen Zeichnung wird die Construction vollkommen klar. Der Hauptbestandtheil des Apparates ist ein Stab H, 12 bis 14 Zoll langer, circa 0,75 Z. breiter, aus Eisenblech k k, unter welchem sich das genormte Wismuth w w' mit seinen beiden Enden angedrückt befindet in einem runden Luftröhre abgedeckt mit einem Deckel zur Herstellung der horizontalen Lage, so dass

Enden kk' des Kupferstreifens mit der Oberfläche des in eine Ebene fallen. Der Kupferstreifen ist in der Mitte durchbohrt, um das Stäbchen von Holz, Fischbein oder Kupfer, worauf die beiden Magnetnadeln ns , $n's'$ festgesteckt sind, durchzulassen. Dafs die letzteren vereint eine Nobili'sche astatiche Nadel bilden, die vermittelt eines Coconfadens Häkchen α aufgehangen ist, ergiebt die Zeichnung, auch sieht man, dafs das obere Ende des Fadens an einer messingigen Stange, die wegen der Wölbung der übergestürzten Glasglocke defsg gebogen seyn mufs, auf irgend eine geeignete Weise befestigt ist, indem dasselbe entweder durch einen Einschnitt in das Ende β dieser Stange gezogen, oder über daselbst befindliche kleine Rolle geschlungen, von da an herab unter dem Rande der Glocke durchgeführt und um einen Stift gewickelt wird, damit man den Faden nachlassen oder straffer anziehen könne, um beide Nadeln in die gehörige Stellung vom Kupferstreifen zu bringen. Das Fußbret wird auf einer ganzen Oberfläche, bis auf einen äufseren schmalen Rand, mit starkem Papier überklebt, auf welchem ein in Grade getheiltes Kreis so befindlich ist, dafs man die Bewegung der Magnetnadelspitze danach messen kann; man sieht daher von der ganzen Vorrichtung nur zwei runde, etwa 0,6 Z. im Durchmesser haltende Stellen des Kupferstreifens bei k , k' , die meistentheils der Schönheit wegen übergoldet sind. Berührt man die einen Enden mit einem wärmeren oder kälteren Körper, als der Apparat selbst ist, so erfolgt augenblicklich eine Bewegung der Magnetnadel auf eine sehr überraschende Weise, selbst bei nur momentaner Berührung und unbedeutender Temperaturdifferenz. Dafs die Nadel bei Berührung der einen dieser Stellen sich nach der einen Seite, bei Berührung der andern sich nach der entgegengesetzten Seite bewege, versteht sich von selbst. Man kann auch den Kupferstreifen von k bis k' führen, dann umbiegen und unter dem ersten Ende hinlaufend bis zu gleicher Länge mit diesem Ende herum und zwischen beide Enden ein Stück Wismuth w legen, in welchem Falle nur die eine Stelle k thermoskopisch wirkt.

Ist die combinirte Magnetnadel im strengsten Sinne genommen, so kostet es Mühe, sie nach irgend einer Bewegung in die ursprüngliche Lage zu bringen, was deswegen unangenehm ist, weil sie auf dem Kupferstreifen parallel laufen mufs, wenn man die Bewegung verlangt. In diesem Falle ist es leicht, ihr

durch eine in den Träger der Nadeln gesteckte magnetische Spitze einer englischen Nähnadel oder durch geringe Schrägung der oberen Nadel eine Spur von Polarität zu geben, und dann läßt sie sich leicht durch Drehung des Fußbrettes seine verticale Axe mit den Streifen parallel stellen.

Es läßt sich auch ein Longitudinalmagnet mit den entgegengesetzten Polen an den Enden der Längensaxe der Bleistreifen darstellen. Man löthe zu diesem Behufe einen Kupferstreifen von 8 Zoll Länge und einer halben Linie Dicke und einen gleich langen Antimonstreifen von 6 Linien Dicke beide von hinlänglicher Breite, zu einem Cylinder von 4 Zoll im Lichten zusammen. Um seine magnetische Thätigkeit zu entwickeln, muß die Berührungslinie, in welcher die beiden Streifen zusammengelöthet sind, durch heiße Bolzen von gehöriger Länge oder durch eine Reihe von Lampen erwärmt werden. Ein solcher Cylinder, wie der angegebene, gab SCHUMACHER eine ruhende Declination von 75° , wenn die Bolzen die Enden des Cylinders berührte, und es wurde in N der Südpol der Magnetnadel, in S. der Nordpol angezogen, die Nadel in der Figur bezeichnen die Richtung des nördlichen und südlichen Magnetismus in der magnetischen Atmosphäre des Cylinders, und die Nadel SN zeigt die Declination an der Mitte des Cylinders an. Alle diese Verhältnisse gehen von einer Stellung des Cylinders mit seiner Längensaxe in der Richtung der magnetischen Mittagslinie, das Kupfer auf der östlichen Seite, das Antimon auf der westlichen Seite bei Erwärmung der untern Löthungslinie. Ein solcher Cylinder, an einem neuen Coconfaden aufgehängt, dreht sich auch in diese Richtung. Wenn dagegen statt des Antimons Wismuth genommen wurde, so verhielt sich unter den gleichen Umständen Alles auf eine entgegengesetzte Weise, und ein solcher Wismuthcylinder dreht sich so, daß der Halbcylinder von Wismuth nach Osten, der Halbcylinder von Kupfer nach Westen richtet ist.

Um alle bisher angegebene Erscheinungen hervorzurufen, ist die wesentliche Bedingung nur die Differenz der Temperatur in der Berührungsstelle der beiden Glieder der Kette, ob dieselbe nun durch künstliche Erwärmung einer oder beider Stellen durch irgend einen Wärmequell oder auch durch künstliche Abkühlung hervorgerufen wird, wobei dann

stlich abgekühlte Stelle in Beziehung auf die bei der gewöhnlichen Temperatur beharrenden das Aequivalent von die- in der Kette mit erhitzter Berührungsstelle ist. Als Beleg folgender von SEEBECK gemeinschaftlich mit HEINRICH angestellter Versuch dienen. Ein Ring, halb aus Antimon von 0,5 Zoll Dicke und halb aus dünnem Kupfer von 0,5 Zoll Breite bestehend, wurde in eine Mischung 2 Theilen Schnee und 5 Theilen gepulvertem, salzsaurem gestellt, und zwar so, daß Antimon im Süden, Kupfer im Norden stand. Die Magnetnadel innerhalb des Rings wich bleibend östlich ab, als bei 6° R., im Zimmer der untere Berührungspunct auf -32° erkaltet war. Innerhalb eines vierseitigen Rahmens aus zusammengelöthetem Antimon und Wismuth wich die Nadel um 35° westlich ab und hielt sich fast halbe Stunde so, als Wismuth im Süden, Antimon im Norden stand, der untere Berührungspunct -45° R. und der obere -6° hatte. Daß auch bloß die Temperaturdifferenz die Wirkung bestimmt, ergibt sich noch weiter daraus, daß die GröÙe der Wirkung, durch die Ablenkung der Magnetnadel gemessen, mit dieser Temperaturdifferenz wächst, worüber in einer besondern Rubrik das Nähere weiter unten folgt.

Thermomagnetische (thermoelektrische) Reihe der Körper, insbesondere der Metalle, Erze u. s. w.

Ganz auf dieselbe Weise, wie Wismuth und Antimon mit Kupfer oder beide erstere sich unter einander verhalten, verhalten sich alle Metalle, Metalllegirungen, viele natürliche Verbindungen der Metalle mit Schwefel und Sauerstoff, welche gute Leiter der Elektrizität sind, je zwei und zwei unter einander zur geschlossenen Kette combinirt, wobei es eben erforderlich ist, daß die Berührungsstellen zusammengebracht werden, was in vielen Fällen nicht anwendbar wäre, wenn ein Zusammennieten, eine innige Berührung, eine Umwicklung um einander, wenn die Körper in Drahtform verwandelt werden können, reicht hin, auch die starre Form ist nicht erforderlich, sondern das eine oder andere kann auch im geschmolzenen Zustande angewandt werden, und zwar

verhält sich das eine gegen das andere wie Wismuth zu Antimon oder das Verhältniß ist das umgekehrte, was eine höchst merkwürdige Reihenfolge der K - σ ergibt.

Die umfassendsten Versuche hierüber sind von Seebeck ihm von Cavendish in Cambridge angestellt worden und später auch durch die Magnetoelektriker, Laplace, Laplace den Multiplikator mit zu Hülfe nahm. Diese Versuche ergaben, lassen sich alle Körper, welche in Combinationen aus merkliche thermomagnetische Wirkungen, bei denen also die Differenz der Temperatur der beiden Berührungstellen mit einander die Richtung einer bestimmten Stroms, wie die Theorie voraussetzt, bestimmt, in eine große thermomagnetische und magnetische Reihe ordnen, welche in vieler Hinsicht analog mit der bekannten galvanischen Spannungsreihe. Diese thermomagnetische Reihe bezieht sich auf das Verhältniß der beiden Berührungstellen der mit einander verbundenen Glieder gegen einander, deren Temperaturdifferenz in Betracht kommt. Diesem Verhalten gemäß lassen sich thermomagnetisch wirkende Körper in eine solche Folge ordnen, daß der in derselben voraufgehende auf den folgenden zur Kette combinirt, unter denselben Bedingungen der Richtung der beiden Berührungstellen die Wellengenden und der Temperaturdifferenz, oder nach derselben Wellengenden gerichtete Berührungstelle, die nach der entgegengesetzten Wellengenden gerichtet, relativ kaltere ist, stets dieselbe Art der Auslenkung ergiebt, nämlich, wenn die Auslenkung, dinstelbe Art der Auslenkung der Neigungsnadel, Senkung oder Erhebung. Wenn man alle thermomagnetischen Erscheinungen abgesehen von einem elektrischen Strom, der in der ganzen Kette circulirt, betrachtet, so verhält sich, unter der Voraussetzung, daß die hier thätig werdende (positive) elektrische von der erwärmten Stelle ausgeht, das eine thermomagn. Glied in Beziehung auf das ihm in der Reihe folgende, so als ein negatives, das in der Reihe darauf folgt, als positives nach der Analogie der galvanischen Spannungsreihe, in welcher dasjenige Glied das negative ist, welchem der (positive) elektrische Strom sich nach dem in Berührung befindlichen bewegt, welches darum das

nannt wird, und die Reihe schreitet dann von dem am meisten negativen, gegen welches alle darauf folgende sich als positive verhalten, zu denen also von jenem der Strom sich der erwärmten Stelle bewegt, zu dem am meisten positiven fort, gegen welches alle voranstehenden sich als negative verhalten, nach derselben Art, wie in der galvanischen Spannungsreihe. Aus dieser Reihe läßt sich dann jedesmal zum voraus bestimmen, wie sich die magnetischen Erscheinungen verhalten werden, wenn man je zwei solcher Körper mit einander combinirt und die eine oder andere Berührungsstelle erwärmt. Diese Bezeichnung als negative und positive Glieder würde sich indessen umkehren, wenn man annähme, daß die elektrische Thätigkeit, der elektrische Strom, von der relativ kälteren Stelle ausgehe, doch würde darum die Reihenfolge selbst unverändert bleiben und die Orientirung in Rücksicht auf den jedesmaligen Ausfall der magnetischen Erscheinungen auf gleich leichte Weise geschehn. Da die Annahme von elektrischen Strömen in den thermomagnetischen Ketten fast von allen Physikern angenommen worden ist, so ist auch die Bezeichnung der thermomagnetisch thätigen Körper als positive und negative vom Anfang an fast allgemeinen Eingang gefunden und namentlich hat CUNNING dieselbe gewählt. Nur SEEBECK, der das magnetische Verhalten zunächst im Auge faßte und auf die hierbei thätigen elektrischen Ströme keine Rücksicht nahm, unterschied die thermomagnetischen Körper in Beziehung auf jenes constante Verhalten gegen einander rücksichtlich der Erregung und Richtung der magnetischen Polarisation in *östliche* und *westliche*. Denkt man sich nämlich je zwei derselben nach dem oben angegebenen Schema so mit einander combinirt, daß sie einen Longitudinalmagnet bilden, und einen solchen Cylinder bei Erwärmung der beiden Berührungslinie in der normalen Lage mit seinem Nordpol nach Norden gerichtet, so befindet sich von den beiden Halbcylindern derjenige auf der Ostseite, welcher sich nach der ersten Ansicht als der negative verhält, der andere, der positive, auf der Westseite, das nach der thermoelektrischen Ansicht negative Ende der Reihe verwandelt sich demnach nach der thermomagnetischen in das östliche, das positive Ende in das westliche, und von je zwei Körpern der Reihe auf einander bezogen verhält sich stets der dem einen Ende näher

gelegene als östlicher in dem angegebenen Sinne, der andern dem entgegengesetzten Ende näher gelegene als westlich. Diese Reihe gilt jedoch in ihrer Constanz nur innerhalb gewisser Grenzen der Temperaturdifferenz, indem in höheren Temperaturen wenigstens für einzelne Combinationen die thermoelektrischen Verhältnisse sich umkehren, indem die Thätigkeit abnimmt, durch 0 hindurchgeht und sich in die entgegengesetzte Polarisation verwandelt, wie aus der nähern Erörterung der Gesetze der Abänderung der thermomagnetischen Thätigkeit weiter unten ersichtlich seyn wird. Wir lassen nun zuerst die Reihe der *Metalle* nach SEEBECK¹ folgen, wie sie sich für geringere Temperaturdifferenzen ergab.

Oestlich Negativ.

1. *Wismuth*, a) wie er in Berlin im Handel vorkommt, enthält etwas Eisen mit Schwefel verbunden;
b) aus einem Oxyd von H. ROSK reducirt.
2. *Nickel*, a) eine Stange von RICHTER verfertigt;
b) mehrere Stangen und Körner von FRICK aus reinem Oxyd bereitet.
3. *Kobalt*, a) von HERMBSTAEDT nach dessen Angabe dargestellt, nicht ganz frei von Eisen;
b) ein von BERGMANN reducirtes Korn;
c) von BARRUEL, die beiden letzteren etwas reiner als das erstere mit Kupfer Nr. 1. wird.
4. *Palladium*, a) von WOLLASTON;
b) von BARRUEL.
5. *Platin*, Nr. 1. reines a) mehrere Stücke von verschiedenen Chemikern gereinigt;
b) ein Tiegel aus KLAPROTH's Laboratorium.
6. *Uran*, ein von BERGMANN reducirtes Korn, in Farbe dem Kobalt nahe kommend, etwas Eisen enthaltend.
7. *Kupfer*, Nr. 0. zwei von BERGMANN aus reinem Oxyd durch schwarzen Fluss reducirt Körner.
8. *Mangan*, zwei Proben reducirt von POGGENDORFF und BARRUEL.
9. *Titan*, aus Eisenschlacken von der Königshütte in Oberschlesien ausgeschieden von KARSTEN.

¹ Abhandl. d. Berl. Akad. d. Wiss. 1822. 1823. S. 284. Poggendorff Ann. VI. 17.

Messing, Nr. 1.

Gold, Nr. 1. eine Stange von ungarischem Ducatengolde, enthielt nach der Analyse von H. ROSK 99,00 Gold, 0,66 Silber und 0,34 Kupfer mit etwas Eisen. Auch zu einem Blechstreifen gewalzt nahm es dieselbe Stelle in der Reihe ein.

Kupfer, Nr. 1. a) in Berlin im Handel vorkommend, keine fremden Metalle enthaltend;
b) geschmolzenes von Neustadt-Eberswalde.

Messing, Nr. 2.

Platin Nr. 2. ein kleines geschmolzenes Stück.

Quecksilber, vom reinsten im Handel vorkommenden.

Blei, a) käufliches;

b) reines von KARSTEN.

Zinn, a) englisches;

b) böhmisches.

Platin, Nr. 3. eine Stange 1802 von JEANNETTY erstanden.

Chrom, ein kleines von BERGMANN reducirtes Korn von stahlgrauer Farbe.

Molybdän, von BARRUEL.

Kupfer, Nr. 2. im Handel vorkommend, keine fremden Metalle enthaltend.

Rhodium, von WOLLASTON und BARRUEL.

Iridium, von BARRUEL.

Gold, Nr. 2. a) durch Antimon gereinigt;

b) aus dem Oxyde reducirt.

Silber, a) Kapellensilber in Stangen;

b) aus salzsaurem Silber reducirt.

Zink, a) schlesisches;

b) gereinigtes von BERGMANN gab mit den meisten Metallen eine stärkere Wirkung als ersteres.

Kupfer, Nr. 3. Cämentkupfer, sowohl durch Eisen als auch durch Zink aus Kupfervitriol reducirt.

Wolfram, aus reinem Oxyd mit Kohle reducirt.

Platin, Nr. 4. a) der Deckel von dem obenangeführten Platintiegel;

b) ein Löffel;

c) ein Spatel.

Cadmium.

Stahl, mehrere Stücke engl. u. deutschen Guss- u. Cämentstahls.

32. *Eisen*, von dem besten in Berlin im Handel vorkommenden Stangeneisen, und chemisch-reines Eisen.

33. *Arsenik*, sublimirt ganz rein.

34. *Antimon*, wie es im Handel vorkommt und ganz rein.

35. *Tellur*, ein Korn.

Westlich. Positiv.

In höherer Temperatur ordneten sich nach SEEBECK'S Versuchen mit zweigliedrigen Ketten ohne Anwendung des Multiplikators die verschiedenen Körper auf folgende Weise:

Oestlich. Negativ.

- | | |
|--------------------|--------------------|
| 1) Wismuth. | 11) Messing Nr. 1. |
| 2) Nickellegirung. | 12) Kupfer Nr. 0. |
| 3) Palladium. | 13) Kupfer Nr. 1. |
| 4) Platin Nr. 1. | 14) Kupfer Nr. 2. |
| 5) Platin Nr. 3. | 15) Gold Nr. 1. |
| 6) Platin No. 4. | 16) Gold Nr. 2. |
| 7) Blei. | 17) Zink. |
| 8) Zinn. | 18) Silber. |
| 9) Stahl. | 19) Antimon. |
| 10) Stabeisen. | Westlich. Positiv. |

CUNNING stellte folgende Reihe auf, wobei die thermoelektrische Thätigkeit als von der erwärmten Stelle ausgehend angenommen ist:

Negativ.	
Bleiglanz.	Rhodium.
Wismuth.	Gold.
Quecksilber.	Kupfer.
Nickel.	Iridium und Osmium.
Platin.	Silber.
Palladium.	Zink.
Kobalt.	Kohle.
Mangan.	Graphit.
Zinn.	Eisen.
Blei.	Arsenik.
Messing.	Antimon.
	Positiv.

Man sieht auf den ersten Blick, daß die thermoelektrische Reihe wesentlich von der gewöhnlichen galvanischen Spannungsreihe abweicht. SEEBECK stellt für mittlere Temperaturen folgende galvanische Spannungsreihe auf.

+ E	
Zink.	Wismuth.
Blei.	Eisen (?).
Zinn.	Kupfer Nr. 2.
Antimon.	Platin Nr. 1.
	Silber.
— E.	

Spannungsreihe verändert sich aber, wie **SARBECK** durch seine Versuche gefunden hat, sehr auffallend, worauf wir im Abschnitte: Theorie zurückkommen werden. Wollte man die thermoelektrischen Ströme, die in der thermoelektrischen Kette thätig sind, von der durch die galvanische Spannungsreihe nachgewiesenen elektromotorischen Kraft, mit welcher die Metalle in den Berührungspuncten auf einander wirken, ableiten, und unter der Voraussetzung, daß die elektromotorische Kraft durch die Temperaturdifferenz so modificirt werde, daß sie an der einen Berührungsstelle das Uebergewicht gewonnen hat, über die elektromotorische Thätigkeit in der andern Berührungsstelle, so würden sich nach Maßgabe der thermoelektrischen Reihe die Metalle, je zwei und zwei zusammengesetzt, in zwei Classen theilen, indem in der einen, wie bei Wismuth und Kupfer, Zink und Silber, Antimon und Silber, Antimon und Kupfer u. s. w. das Uebergewicht des Stroms von der erwärmten Berührungsstelle, in der andern Classe, bei Wismuth und Silber, Wismuth und Silber, Blei und Silber u. s. w. als von der relativ kältern Stelle ausgeht, angenommen und folglich der Erwärmung ein entgegengesetzter Einfluß auf die Modification der elektromotorischen Kraft in diesen beiden Classen zugeschrieben werden könnte.

SARBECK hat außer den Metallen noch eine Menge anderer Körper in Rücksicht auf ihr thermoelektrisches Verhalten einander geprüft, namentlich viele Legirungen, die zu sehr interessanten Resultaten geführt haben und welche die Versuche **RITTER's** über die Modificationen erinnern, welche die Metalle durch ihre Verbindung in mannigfaltigen Verhältnissen mit einander in ihrem elektromotorischen Verhalten erleiden. So zeigen, wie aus der zuerst folgenden Tabelle erhellt, die Legirungen von Wismuth und Blei, von Wismuth und Zinn, das Merkwürdige, daß sie höher als

Kupfer Nr. 2., d. h. dem negativen Ende näher stehn, wenn das Wismuth in ihnen vorwaltet, tiefer dagegen als das Kupfer, wenn das Wismuth den 4ten Theil oder weniger in ausmacht, so daß also durch die Vereinigung eines mehr negativen Metalls mit einem weniger negativen eine Verbindung entsteht, die selbst positiver als dieses letztere ist, und es eine Legirung beider Metalle in einem solchen Verhältnisse geben muß, daß ihre thermomagnetische Combination mit dem Kupfer Nr. 2., ungeachtet der Temperaturdifferenz der beiden Berührungsstellen, dennoch Null ist. Ebenso muß unter den Legirungen von Antimon und Wismuth eine vorkommen, die mit Kupfer Nr. 2. keine Wirkung giebt. Daß gewisse Legirungen des Antimons mit Zinn noch positiver als das Antimon selbst sind, d. h. mit dem Antimon sich nach SEEBECK'S Beziehungsart westlich verhalten, stimmt ganz mit der Erfahrung und der galvanischen Spannungsreihe überein, wonach gewisse Legirungen von Zink mit Zinn, von Zink mit Quecksilber noch positiver sind als das reine Zink selbst, das mit ihnen noch negativ wird. Aus der zweiten der nachfolgenden Tabellen ergibt sich, daß einige der leichtflüssigen Metalllegirungen, namentlich die von d'Arcet aus 8 Theilen Wismuth, 5 Theilen Blei und 3 Theilen Zinn und ein Paar Legirungen von Wismuth und Zinn, eine verschiedene Stelle einnehmen, nachdem sie sich im starren oder flüssigen Zustande befinden. In dem ersten Zustande stehn sie stets dem positiven Ende näher als im letzteren; daß ferner einige derselben nach dem zweiten Erstarren an einer andern Stelle gefunden werden, in dem ursprünglichen festen Zustande nach dem Gusse, eine Stelle, welche sie aber nicht weiter verändern, wenn sie dann von neuem geschmolzen werden und abermals erstarren. Für diejenigen Legirungen, welche im flüssigen Zustande dem negativen Ende näher stehn als im starren, muß es bei ihrer Verbindung zu Ketten mit denjenigen Metallen, welche zwischen diesen äußeren Stellen liegen, eine Temperatur geben, bei welcher die magnetische Polarisirung Null ist. Die dritte Tabelle betrifft einige merkwürdige Legirungen von Nickel, Eisen u. s. w.

Erste Tabelle.

Inhaltlich hergestellte Metalle.	Legirungen.
Wismuth.	<p>Wismuth 3 Theile und Antimon 1 Theil</p> <p>— — — — Zink 1 —</p> <p>— — — — Kupfer 1 —</p> <p>— 1 Theil — — 1 —</p> <p>— 1 — — — 3 Theile.</p>
kel. in Nr. 1. d Nr. 1.	<p>Wismuth 1 Theil und Zink 3 Theile.</p> <p>— — 1 Theil und Blei —</p>
in Nr. 3.	<p>Wismuth 1 Theil und Zinn —</p>
Kupfer Nr. 2.	<p>Wismuth 1 Theil und Blei 1 Theil.</p>
d Nr. 2. ver.	<p>Wismuth 1 Theil und Zinn 1 Theil.</p>
k.	<p>Wismuth 3 Theile und Zink 1 Theil (Rose's leichtflüssiges Metallgemisch).</p> <p>Wismuth 1 Theil und Antimon 1 Theil.</p> <p>Antimon 3 Theile und Kupfer 1 Theil; Antimon 1 Theil und Kupfer 1 Theil; Antimon 1 Theil und Kupfer 3 Theile.</p> <p>Antimon 3 Theile und Blei 1 Theil; Antimon 1 Theil und Blei 1 Theil; Antimon 1 Theil und Blei 3 Theile.</p> <p>Antimon 1 Theil und Zinn 1 Theil; Antimon 1 Theil und Zinn 3 Theile.</p>
l. eisen.	<p>Wismuth 3 Theile und Zinn 1 Theil.</p> <p>— — 3 Theile und Antimon 3 Theile.</p> <p>Antimon 1 Theil und Zink 3 Theile.</p>
mon.	<p>Antimon 1 Theil und Zink 1 Theil.</p> <p>— — 3 Theile — — 1 Theil.</p>

Künstlich hergestellte Metalle.	Legirungen.
Gold Nr. 1.	g) Messing No. 2. h) Glockengut aus 100 Theilen Kupfer und 1 Theilen Zinn bestehend. i) 3 Stück Doppelfriedrichsd'or.
Blei. Zinn. Platin Nr. 3.	k) 6 Stück Friedrichsd'or. l) Fischen's gelber Stahl, das andere Ed. m) Tutania Metall.
Kupfer Nr. 2.	n) Preussische Thaler von 1820 und 1821. o) Ein Korn bestehend aus Rhodium, Palladium und etwas Platin. p) Spiegel-Composition aus 2 Theilen Kupfer und 1 Theil Zinn. q) Probestangen von 2- bis 11löthigem Silber.
Gold Nr. 2.	r) Probestangen von 12- bis 16löthigem Silber.
Silber. Zinn. Platin Nr. 4.	s) Kohle, angeblich thermoxydirte.
Stahl. Stabeisen.	t) Platin mit 9,5 Proc. Arsenik. u) Wootz (Stahl). v) Wootz mit 0,01 Platin. w) Wootz mit 0,01 Rhodium. x) Regulus Antimonii martialis.
Antimon. Tellur.	

interessant für die Theorie des Elektromagnetismus mußte besonders auch die Untersuchung des Verhaltens der Kohle sowohl für sich als auch in ihren verschiedenen Verbindungen mit Eisen seyn, in welchen sie den gewöhnlichen Graphit, Roheisen, Stahl und Stabeisen darstellt, besonders mit Rücksicht auf das Verhalten der beiden ersteren in der galvanischen Spannungsreihe. Gewöhnliche Kohle von Buchen, Eichen, Haselstauden fand **SERBECK** ganz unwirksam, wahrscheinlich weil die Stücke nicht stark genug ausgeglüht waren.

Ein Stück sogenannter thermoxydirtter Kohle (durch den galvanischen Strom stark ausgeglüht?), welche **SERBECK** von **WIEGGER** erhalten hatte, zeigte sich mit Kupfer No. 2., Zink positiv, und stand unterhalb diesen, also dem negativen Ende sehr nahe. Alle Arten von Roheisen verhalten sich mehr negativ, alle stehn dem Wismuth näher als das Roheisen, aber nicht alle Flächen der Bruchstücke eines Roheisens verhalten sich ganz gleich in der Wirkung, man setzet daher dasselbe Stück an mehr als einer Stelle in der galvanischen Reihe, worüber **SERBECK** eine eigene Tabelle mitgetheilt hat. Das früher von ihm gefundene Resultat, daß an Kohle reicheren Sorten dem Wismuth, die an Kohle armeren Sorten dem Antimon näher stehn, hat sich durch spätere Versuche nicht vollkommen bestätigt. Zwischen Nickel und Platin No. 1 finden ihren Platz verschiedene Meteoreisen, welche **SERBECK** untersucht hat, zwischen Zinn und Platin No. 2. stand das gediegene Eisen von Großkamsdorf, zwischen Platin und Palladium das gediegene Eisen von Newjers, endlich zwischen Stahl und Arsenik das Aachener gediegene Eisen, das Meteoreisen aus dem Mailändischen und das gediegene Eisen der Grafschaft Sayn-Altenkirchen. Der Nickel scheint also dem Meteoreisen seine so nahe Stelle am besten zu verschaffen,

Alles gediegene Kupfer nimmt mit dem künstlich erzeugten Cämentkupfer (No. 3. der Tafel I.) gleiche Stelle ein. **SERBECK** wirft dabei die Frage auf, ob nicht dieses ganz gleiche Verhalten alles gediegenen Kupfers auf einen gleichen Ursprung auf nassem Wege hinweise, womit auch das häufige Vorkommen des Eisenoxyds mit dem gediegenen Kupfer wohl einstimme. Durch Schmelzen im Thontiegel ohne Zusatz des Cämentkupfers mit dem Kupfer No. 2. zusammen. In
B d d

der Erregung des Magnetismus zeigten die dehnbaren und streckbaren Metalle, namentlich Gold No. 1., Silber, Kupfer No. 2., Zinn, Blei und Zink, ein gleiches Verhalten, sie nahmen im Zustande, wie sie vom Gusse kamen, oder nachher sie durch Hämmern und Walzen zu einem dichtern Geß gebracht waren, mit einander oder mit andern Metallen in Kette verbunden werden; ihre Stelle, wie sie oben angegeben worden ist, blieb unverändert. Anders verhielten sich diejenigen Metalle, welche durch verschiedene Arten der Abkühlung durch langsame oder plötzliche Erstarrung, in entgegengesetzten Zustände von Sprödigkeit und Dehnbarkeit versetzt wurden. Stahl, welcher glühend in kaltem Wasser abgekühlt wurde, nahm jedesmal eine höhere Stelle (zwischen Platin No. 3. und Kupfer No. 2.) in der magnetischen Reihe ein, als der langsam an der Luft abgekühlte. Weiches graues Roheisen, auf dieselbe Weise behandelt, zeigte ein gleiches Verhalten, langsam abgekühlt, stand es zwischen Messing No. 1. und Eisen, schnell abgekühlt zwischen Platin No. 1. und Gold No. 1. Eine Legirung von 78 Theilen Kupfer, 22 Theilen Zinn, welche an der Luft langsam abgekühlt spröde ist und durch plötzliche Abkühlung im Wasser unter dem Hammer streicher wird, nimmt im erstern Falle eine höhere Stelle zwischen Zinn und Platin No. 3., nach der jähen Abkühlung eine tiefere Stelle zwischen Kupfer No. 2. und Gold No. 2. ein. Alle diese Körper konnten durch dasselbe Verfahren wieder wechselsweise höher oder niedriger gestellt werden. Die Metalle nahmen also sämmtlich eine höhere Stelle an, wenn sie hart und spröde, eine tiefere, wenn sie weich und dehnbar waren.

Auch viele Erze unterwarf SEEBECK einer Untersuchung. Den Bleiglanz fand er, wie auch CUNNING, noch über dem Wismuth stehn, Schwefelkies, mit und ohne Schwefelkupfer, hat seine Stelle am negativen Ende, das magnetische Schwefeleisen am positiven Ende. Zwischen Wismuth und Nickel liegen zusammengedrängt (gerade so wie in der galvanischen Spannungsreihe am negativen Ende zusammengedrängt zwischen Graphit und Platin), Schwefelkies, Arsenikkies, Speisewooll, Wismuthtellur, retractorisches Eisenerz; zwischen Nickel und Platin No. 1., Kupferkies, Kupfernickel, Eisenglanz; zwischen

eisen und Antimon Magnetkies und unter Antimon Kupfererz und bunt Kupfererz.

Keine thermomagnetische Erscheinungen wurden erhalten Silberglanz (weichem und sprödem), Rothgültigerz, Zinn-, gelber und brauner Blende, Wismuthglanz, Nadelierz, chgelb, Schwefelmolybdän, Blutstein, Chromeisen, Fahl-, Graugültigerz, Weißgültigerz, Titaneisen, Hornsilber, Horn- und mit allen erdigen, salzartigen und brennbaren, nicht blischen Mineralien. Diese letztere Reihe von Versuchen ist indess einer Revision, da wir nach einer vollgültigen Logie annehmen können, daß alle Mineralien, welche im Leitungsvermögen für Elektricität den Metallen sehr nahe stehn, auch mehrere von den angeführten Erzen gehören, auch thermomagnetische Thätigkeit äußern müssen, und die negativen Resultate, welche SEEBECK erhielt, können daher ihren Grund nur in der Methode haben, nach welcher derselbe seine Versuche anstellte, indem er sich nie des Multipliers bediente, durch welchen auch hier, wie wir weiter unten sehen werden, die Wirkung verstärkt werden kann.

BRÄNZELIUS theilt¹ aus einer schriftlichen Mittheilung SEEBECK'S Versuche mit, welche dieser über das Verhalten der Metalle in der thermomagnetischen Reihe angestellt hat, durch er gefunden haben soll, daß Salpetersäure, Salzsäure und Schwefelsäure in ihrem concentrirten Zustande ihren Platz dem östlichsten Metalle, dem Wismuth, und die concentrirten fixen alkalischen Laugen an dem entgegengesetzten Ende, dem Antimon und Tellur einnehmen. Werden aber die Säuren mit viel Wasser verdünnt, so verändern sie ihren Platz und rücken dem westlichen Ende näher, welches aber bei den kaustischen Alkalien nicht der Fall ist, deren Längen falls verdünnt ihren Platz nicht verändern; kaustischer Ammoniak hat seinen Platz mitten in der Reihe, Wasser verdünnt gegen Alkalien wie eine Säure, gegen Säuren wie ein Alkali und nimmt gleichfalls seinen Platz mitten in der Reihe ein. Demnach würde die thermoelektrische Reihe von dem negativen oder östlichen Ende ausgehend mit den concentrirten Säuren beginnen, hierauf Wismuth, und die ihm

näher gelegenen, mehr östlichen Metalle folgen, in der Reihe das Wasser (und caustisches Ammoniak) sich befinden, an die mehr westlichen Metalle folgen, die Reihe bis zum Kalium und Tellur fortschreiten und mit den kaustischen Alkalien in concentrirter, so wie in verdünnter Auflösung schliessen. Der Vollständigkeit wegen und mit Rücksicht auf die Autorität, unter welcher diese Notiz erschienen ist, erlauben wir uns nicht übergangen werden. Es scheint aber hierbei ein Mißverständniß zum Grunde zu liegen. Indem nämlich BERZELIUS hinzufügt: auch v. YXLIN hat ähnliche Versuche über das thermoelektrische Verhalten der Flüssigkeiten angestellt, deren Resultate fast mit denen des Dr. SEEBECK übereinstimmen, so konnte BERZELIUS keine andern Versuche im Besonderen haben, als die bekannten¹, worin das Verhalten eines und desselben Metalls gegen verschiedene Flüssigkeiten, wenn es in zwei mit einander durch einen Zwischenleiter, nämlich durch einen Multiplicator verbundenen Streifen in die Flüssigkeiten eingetaucht wird, beschrieben ist, mit den Anweisungen des dadurch erzeugten elektrischen Stromes und der dadurch bewirkten östlichen oder westlichen Abweichung der Magnetnadel, wobei sich zwischen den Säuren (mit Ausnahme der Salpetersäure) und den Alkalien ganz der Gegenstand zeigte, daß beide eine entgegengesetzte Ablenkung der Metalle hervorbringen, die also gleichsam in der Mitte zwischen ihnen liegen. Diese Versuche und ohne Zweifel ganz ähnlichen von SEEBECK, gehören aber nicht in die Kategorie derjenigen, von denen bisher die Rede gewesen ist, und die hier erregten elektrischen Ströme sind keine thermoelektrische, welchen Namen nur diejenigen verdienen, welche durch eine Temperaturdifferenz an zwei Stellen eines Metalles hervorgebracht werden, wovon aber in jenen Versuchen nicht die Rede ist, sie sind hydroelektrische und hängen von dem verschiedenen elektromotorischen Verhalten des metalleitenden in die Flüssigkeit eingetauchten Metallstreifens von der Flüssigkeit selbst ab. Schon der Umstand, daß diese Ströme den Leitungswiderstand einer bedeutenden Strecke von Flüssigkeit überwinden, weist ihnen eine ganz andere Stelle neben den thermoelektrischen Strömen an, die von einer ein-

1 G. LXXIII. 865.

Abminderung ausgehend, schon durch die Dunstsicht einer Isolirung isolirt werden.

Drei- und mehrgliedrige thermoelektrische Ketten; Anwendung des Multipliers zur Mafsbestimmung thermoelektrischer Ströme.

Sind drei Metalle mit einander zur Kette verbunden und einer der Berührungspuncte künstlich erwärmt, so verhält sich alles ebenso, als wenn die beiden Metalle sich mit beiden andern Endpuncten unmittelbar berührten und der Unterschied in der Stärke der Wirkung hängt dann nur ab von dem etwa gröfseren Leitungswiderstande, den die gröfsere Längenerstreckung der Kette und das Eingehn eines weniger gut leitenden Metalls in die Kette mit sich bringt. Dieser allgemeine Satz ist nur begreiflich durch ein für die thermoelektrische Spannungsreihe ganz gleiches Gesetz, wie für die galvanische Spannungsreihe, dafs nämlich die Summe der thermoelektrischen Spannungen (oder durch die Wärme erregter elektrischer Kräfte) der in der Reihe ihren wechselseitigen thermoelektrischen Verhältnissen gemäfs geordneten Metalle gleich ist der Spannung der Endglieder der Reihe, was sowohl für die ganze Reihe als für jedes einzelne beliebig gewählte Stück der Reihe gilt, ein Gesetz, dessen Gültigkeit weitest ausgedehnt als Resultat genauer Versuche sich ergeben wird. In Beziehung auf den erwärmten Berührungspunct verhalten sich dann die Metalle in ihren relativ kalten Berührungspuncten, wie wenn das erwärmte Ende des einen Metalls ohne Trennungskunft des andern sich mit dem andern Ende jenes Metalls in Berührung befände. Es sind nämlich für den oben angegebenen Fall der Erwärmung einer Berührungsstelle drei Fälle möglich. Entweder steht das dritte vermittelnde Metall in der thermomagnetischen Spannungsreihe, wie die Zeichnung Fig. 52. zeigt, zwischen den beiden andern Metallen, wo K Kupfer, 52. Antimon und B Wismuth bedeutet, C aber die erwärmte Stelle ist, oder das vermittelnde Metall steht oberhalb der beiden Metalle, nach dem Wismuthende hin, wenn a die erwärmte Stelle ist, oder endlich das vermittelnde Metall steht unterhalb der beiden Metalle, deren Berührungsstelle erwärmt

wird, nach dem Antimonende hin, wenn b die erwärmte Stelle ist. In dem ersten Falle addiren sich die thermoelektrischen Strömungen von K und B , und A und K , und die Summe dieser in gleicher Richtung befindlichen Spannungen ist, dem oben aufgestellten Gesetze der Reihe gemäß, gleich derjenigen, welche die beiden Endglieder in ihrer unmittelbaren Berührung an der kalten Stelle in derselben Richtung hervorgebracht haben würden; im zweiten Falle wirken die Spannungen von A und B , und K und B in entgegengesetzter Richtung, und ihre Differenz hat ebendiesem Gesetze gemäß die gleiche Spannung zur Folge, welche gleich derjenigen von A und K ist und in gleicher Richtung geht, endlich im dritten Falle wirken die einander entgegengesetzten Spannungen von B und A , und A und K gleichfalls mit einer Differenz, welche gleich ist der Spannung von B und K und dieselbe Richtung und denselben Effect hat, wie wenn sich B und K an der kalten Stelle unmittelbar berührt hätten. Ganz dieselben Sätze lassen sich aufstellen, wenn zwei Berührungsstellen erwärmt worden wären, denn in diesem Falle kann die dritte nicht erwärmte kalte Berührungsstelle als das Aequivalent der erwärmten betrachtet werden, und die Summen und Differenzen an den beiden erwärmten Berührungsstellen gelten dann auf die gleiche Art, nur im entgegengesetzten Sinne, und der Effect ist derselbe, wie wenn die beiden nicht unmittelbar in Berührung befindlichen Stellen sich unmittelbar berührten und die dritte allein erwärmt wäre. Befindet sich also die Magnetnadel innerhalb des Metallbogens und ist b nach Norden und a nach Süden gerichtet, so weicht dieselbe nach Westen ab, wie c erwärmt wird, dagegen nach Osten, wie a erwärmt wird, und nach Westen, wie b erwärmt wird. Wird a abgekühlt oder, was gleichbedeutend ist, werden a und b erwärmt, so weicht im Gegentheil die Magnetnadel nach Osten ab. Wird a abgekühlt, so weicht die Magnetnadel gleich nach Osten ab; wird endlich b abgekühlt, so weicht die Magnetnadel nach Westen ab. Werden in der dreigliedrigen Kette ABK die beiden Berührungspuncte a und b gleichmäßig erwärmt, so soll nach SEEBECK¹ die Polarisation, soferne durch die Abweichung der Magnetnadel gemessen wird, größer seyn, als wenn bloß einer von ihnen erwärmt wird.

¹ Poggendorff Ann. VI. 187.

Die nothwendige Folge sey der vergrößerten Temperaturdifferenz zwischen a und den Puncten c und b. Wenn hier die bloße GröÙe der Temperaturdifferenz die Ursache der thermoelektrischen Thätigkeit wäre, so würde dieser Unterschied nicht begreiflich seyn, da die Differenz der GröÙe nach ganz gleich ist, ob sie das Resultat der Summe zweier gleich großer negativen GröÙen (der niedrigeren Temperatur) oder zweier derselben gleicher positiven GröÙen (der höheren Temperatur) in Beziehung auf eine und dieselbe GröÙe ist. Der Unterschied muß also anderswo gesucht werden, und liegt wohl in der größeren Schnelligkeit, mit der die Wärme von hoher Temperatur sich von den Puncten a und b nach dem Puncte c, von einem einzelnen erwärmten Puncte nach den beiden Berührungsstellen fortpflanzt.

Sind mehr als drei Glieder zur Kette verbunden (wovon jedoch der Fall auszunehmen ist, daß sich Paare von Gliedern wiederholen, welcher nicht mehr zur Kategorie der einfachen Kettenwirkung, sondern zu derjenigen der Säulen-Wirkung gehört, wovon in einem besondern Abschnitte die Rede seyn soll), und wird nur der eine Berührungspunct erwärmt, ist die Wirkung abermals dieselbe, wie wenn sie sich an beiden andern Enden unmittelbar berührt hätten, indem vermöge des thermoelektrischen Spannungsgesetzes die Summe der Spannungen der zwischenliegenden Metalle, sofern sie nämlich in derselben Ordnung auf einander folgen, wie diejenige, in welcher sie sich in der thermoelektrischen Reihe befinden, oder die Differenz aller dieser Spannungen, wenn diese dieser Ordnung abgewichen ist, immer gleich ist der Spannung der beiden Metalle an ihrer kalten Berührungsstelle, wenn ihr anderer Berührungspunct erwärmt wird und die Auswirkung der Kette kann in diesem Falle nur die Intensität der Wirkung, aber nicht ihre Art abändern. Werden mehrere Stellen in einer solchen vier- und mehrgliedrigen Kette erwärmt, so sind die Wirkungen gleich den Summen oder Differenzen der Wirkungen, die von den erwärmten Stellen ausgehen, je nachdem die thermomagnetischen Richtungen von diesen Stellen aus in gleicher oder entgegengesetzter Richtung sind.

Auf diese Weise erhält man ein leichtes und bequemes Mittel, auch sehr schwache thermoelektrische Ströme und auch

mit Metallen, Erzen u. s. w., die nur in einzelnen Körnern zu Gebote stehn, mit denen man keinen eigentlichen Bezug zu Stande bringen und auf die Magnetnadel innerhalb oder oberhalb oder unter demselben wirken lassen kann, sich zu machen, indem auch hier durch den Durchgang des thermoelektrischen Stromes durch die Windungen eines Multiplikators die Wirkung auf die einfache oder Doppelnadel verstärkt wird. Inzwischen ist nicht jeder Multiplikator gleich brauchbar zu diesem Zwecke, und Multiplikatoren, welche die Wirkung hydroelektrischer Ströme noch sehr verstärkt darstellen, können vielmehr die des thermoelektrischen Stromes schwächen. Es kommt nämlich der große Leitungswiderstand hierbei in Betracht, welcher mit der Zahl der Windungen und der Feinheit der Drähte des Multiplikators zunimmt. In Beziehung auf den Leitungswiderstand, der durch den feinsten Leiter in der hydroelektrischen Kette bereits statt findet, ist dieser Zuwachs von Leitungswiderstand auch bei einer großen Anzahl von Windungen unbedeutend, gegen den ursprünglichen Leitungswiderstand in der thermoelektrischen Kette, die aus den besten Leitern zusammengesetzt ist, hat aber dieser neu hinzugekommene Leitungswiderstand ein sehr großes Verhältniß und schwächt demnach die Intensität des thermoelektrischen Stromes in einem viel höheren Grade, als der hydroelektrischen. Indefs sind die Aussagen der Physiker dieser Hinsicht nicht ganz mit einander übereinstimmend. Die meisten empfehlen, um diesen Leitungswiderstand zu vermindern, Kupferdraht von größerer Dicke, und von einer geringen Anzahl von Windungen, die parallel neben einander über passende isolirende Stützen geschlungen sind. DALLON¹ und ØRSTED in ihren Versuchen nicht nur keine verstärkte, sondern überall keine Wirkung thermoelektrischer Ketten mittelst des Multiplikators beobachten konnten, lag seinen Grund nur darin gehabt haben, daß sie einen Multiplikator von zu vielen Windungen und von zu feinem Draht angewandt haben. NOBILI¹ bemerkt ausdrücklich durch Erfahrung gefunden zu haben, daß die Galvanometer, welche für die hydroelektrischen Ströme die empfindlichsten sind, die

¹ Ann. de Chimie. T. XXXVIII. p. 229. Schweigger's Journ. N. R. T. XV.

Nutzen nicht für thermoelektrische Ströme leisten, welche mehr ein Galvanometer von dickem Drahte und wenigen Windungen erfordern. COLLADON¹ erhielt von einem einzigen thermoelektrischen Elemente bei Anwendung eines Multipliers von 100 Windungen eine starke Ablenkung der Magnetnadel, während ein Multiplier von 500 Windungen bei der stärksten Temperaturdifferenz ihm keine Spur Wirkung zeigte. BECQUEREL bediente sich bei seinen Versuchen eines Multipliers von drei oder mehreren parallelen einander aufgewundenen Drähten. OHM² erhielt mit der Nobili'schen Doppelnadel mit Zuziehung eines aus einer dicken Kupferdrahte verfertigten Multipliers von 60 Windungen, die 2,5 Zoll im Durchmesser hatten, durch Berührung einer Wismuthkupferkette mit der warmen Hand Abweichungen, die nie über 20° gingen, während dieselbe Kette, wenn sie als eine Windung von gleicher Grösse mit denen des Multipliers, für sich allein angewandt wurde, gleichwohl nur bei Berührung mit der warmen Hand, jene Nadel unter einem Winkel einspielen machte, der 70° stets übertraf. OHM³ ist überhaupt durch die Theorie des Multipliers den Grund zu suchen, warum der Multiplier in den meisten Fällen die Wirkung der thermoelektrischen Kette, statt zu verstärken vielmehr schwäche, weil nämlich nicht leicht der Fall eintreten werde, wo eine Windung des Multipliers dem elektrischen Strom eine weniger Widerstand darbieten werde, als die Kette selbst, welches doch die unerlässliche Bedingung für diese Verstärkung sey. In einem scheinbar sehr auffallenden Widerspruche damit stehen die Versuche von NÖRRENBERG⁴. Sein Multiplier enthielt 180 Windungen aus veredelm Kupferdrahte Nr. 12 von nur 0,1 Linie Dicke, die Magnetnadel 2' 9" lang, bestanden aus Stücken einer geraden Bogen 1½ Lin. breiten Uhrfeder, welche an einem 1 Z. langen 0,5 Lin. dicken Strohhalm steckten, der selbst an einem 11 Z. langen Coconfaden hing. Dieses Galvanometer trotz der grossen Länge von mehr als 240 Fufs des Drahtes

1 Schweigger's Journ. N. R. Th. XVIII. S. 287.

2 Schweigger's Journ. Th. XVI. S. 166.

3 A. a. O. S. 162 fg.

4 Zeitschrift von Baumgartner und von Ettingshausen. Th. III. 3., vergl. Schweigger's Journ. N. R. Th. XXII. S. 286.

und der großen Feinheit desselben so empfindlich für thermoelektrische Ströme, daß NÖRNBERG, als er zwischen den Enden des Multipliers ein Kettchen hing, dessen zwei lange, bloß in einander gehängte Glieder abwechselnd aus gleich dicken Platin- und Eisendrähten (Claviersaiten Nr. 4) bestanden, wenn die Temperatur der Luft 18° und die der Fingerspitzen 28° betrug, eine constante Ablenkung von 7° erhielt, und wenn er ein zweites gleichliegendes Glied hinzufügte, die Ablenkung verdoppelt wurde. Selbst wenn er statt des Kettchens nur einen zwei Zoll langen Platindrath einhing, und eine der Verbindungsstellen zwischen die Finger nahm, wurde bei dieser geringen Temperaturdifferenz doch noch eine Ablenkung von $3^{\circ},5$ erhalten. Eine höchst schwache hydroelektrische Kette aus eben jenen Drähten von Platin- und Claviersaite Nr. 4., die 2 Z. in bloßes destillirtes Wasser tauchten, brachte durch Hülfe dieses Multipliers doch schon eine Ablenkung von 12° hervor.

BECQUEREL hat den Multiplier auf eine sehr sinnreiche Art angewandt, um die verschiedene Stärke des thermoelektrischen Stroms durch verschiedene Metallcombinationen in gleicher Temperaturdifferenz auf genaue Zahlenwerthe zurückzuführen, und überhaupt in diese Untersuchung Maßbestimmungen einzuführen. Zuvörderst richtete er sich einen Multiplier zu, bei welchem die Abweichungen der Magnetnadel mit der größten Genauigkeit in Zahlenwerthen die Intensitäten der elektrischen Ströme angaben. Er nahm Kupferdrähte von ganz gleicher Länge und Dicke, die um die Magnetnadel parallel neben einander geschlungen wurden. Nachdem er dann nach der Reihe ganz gleiche elektrische Ströme erst durch einen, dann durch zwei, drei, vier u. s. w. dieser Drähte strömen ließ, welche in dieser Folgenreihe gleichschafflich wirkend eine stärkere und stärkere Wirkung auf die Magnetnadel ausübten, so waren die Ablenkungen der Magnetnadel jedesmal streng den Mengen der durchströmenden Electricität proportional und also auch den Intensitäten der elektrischen Ströme, welche durch den gleichen, um diese Magnetnadel geschlungenen Multiplier strömen, da diese Intensitäten den Mengen, welche in gleicher Zeit durchströmen proportional sind. Ganz gleiche elektrische Ströme verschaffte er sich dadurch, daß er an die beiden Enden jedes Kupfer-

zweites einen ganz gleich beschaffenen und ganz gleich langen Platindraht löthete, und die eine Löthstelle in schmelzendes Zinn tauchte, um sie auf die constante Temperatur von 0° zu bringen, die andere Löthstelle dagegen in einer unten zugeschmolzenen Glasröhre in einem Quecksilberbade auf einer constanten höheren Temperatur erhielt, die durch ein Thermometer ausgemittelt wurde, welches mit jener Glasröhre in Grösse und Gestalt möglichst übereinkam. BECQUEREL theilt die auf solche Weise gefundene Tabelle der Ablenkungen und der ihnen entsprechenden Intensitäten des Stromes für eine Reihe von Temperaturdifferenzen mit. Die Art der Bestimmung der Intensitäten in vergleichbaren Zahlenwerthen wird aus folgenden Beispielen erhellen. Fand er z. B. bei einer Temperaturdifferenz der beiden Löthstellen von nur 5° C., wenn nur in einer Drahtumschlingung der elektrische Strom erregt wurde, eine Ablenkung der Nadel $= 0^{\circ},65$, und bezeichnet man die entsprechende Intensität mit 1, so zeigt die Ablenkung von $1^{\circ},3$, wenn zwei Drahtwindungen durchströmt werden, eine Intensität $= 2$, die Ablenkung von $1^{\circ},93$, wenn drei Drahtwindungen zur Wirkung gezogen werden, eine Intensität $= 3$, endlich eine Ablenkung von $2^{\circ},6$ bei gleichzeitiger Anwendung von 4 Drahtwindungen eine Intensität $= 4$. Wurde dann z. B. die Temperaturdifferenz auf 10° C. erhöht und bei Anwendung einer Drahtwindung eine Ablenkung von $1^{\circ},3$ erhalten, so war daraus sogleich abzunehmen, daß durch die Erhöhung der Temperatur um das Doppelte auch die Intensität des Stromes um das Doppelte gestiegen war, da nach der ersten Reihe von Versuchen gerade diese Ablenkung durch den doppelten Strom, nämlich bei der Anwendung zweier Drahtwindungen, durch deren jede der gleiche Strom durchgegangen war, erhalten wurde, und man übersieht hiernach leicht, daß auf diese Weise das Gesetz für das Verhältniß der Zunahme der Intensität zur Zunahme der Temperatur bestimmt werden konnte.

Um die thermoelektrische Kraft der verschiedenen Metallcombinationen ihrer Stärke nach mit einander vergleichen zu können, war es nicht hinreichend, die verschiedenen Metalle von gleicher Länge und sonstigen gleichen Dimensionen in Form von Streifen oder Drähten zu nehmen und die Löthstellen auf eine gleiche Temperaturdifferenz zu bringen, indem

man z. B. die zwei Löthstellen mit den Enden des Multipliers auf der gleichen Temperatur von 0° C. erhielt und die dritte Löthstelle zwischen den zunächst zu untersuchenden Metallen auf die oben angegebene Weise auf die gleiche Temperatur erhöhte, denn in diesem Falle wurde die thermoelektrische Wirkung durch das verschiedene Leistungsvermögen mit afficirt, indem der Strom in allen Fällen ein Product aus dem Leistungsvermögen in die thermoelektrische Kraft ist oder durch einen Quotienten dargestellt wird, dessen Nenner der Leitungswiderstand, der Zähler die thermoelektrische Kraft ist, sondern es mußten die Umstände so eingerichtet werden, daß in allen Fällen die gleiche Leitung oder der gleiche Leitungswiderstand gegeben war. Zu diesem Behuf sah BECQUEREL seine Versuche mit einer Kettenverbindung von Drähten von allen Metallen, welche in diese Form gebracht werden konnten, von gleicher Länge und Dicke an, wie in Fig. 58. durch die Zeichnung versinnlicht wird. Indem der thermoelektrische Strom in allen Fällen genöthigt ist, durch denselben Umkreis zu circuliren, so findet für jede Combination stets der gleiche Leitungswiderstand statt und die Intensität des Stromes ist dann bloß eine Function der verschiedenen thermoelektrischen Thätigkeit jeder einzelnen Combination. Die Löthstelle, welche in Rücksicht auf diese letztere gesucht werden sollte, wurde in allen Fällen auf die höchste Temperatur gebracht, während alle übrigen Löthstellen im schmelzenden Eise auf 0° erhalten wurden. Nachfolgende Tafel giebt die Uebersicht der Resultate, welche mit einer Kettenverbindung von Drähten von acht verschiedenen Metallen von einer Länge von 2 Decimetern und einer Dicke von einem halben Millimeter, die mit ihren Enden sorgfältig aneinander gelöthet waren, durch Hülfe eines auf die oben angegebene Weise regulirten Multipliers von kurzer Drahtlänge erhalten wurden.

Metalle.	Temperatur d. Löthstelle, welche d. Ver- suchen unter- worfen wurde.	Abweichung der Magnet- nadel.	Entsprechen- de Intensität des elektri- schen Stro- mes.
Eisen und Zinn	+ 20	36°,50	31°,24
Kupfer und Blei	dito	16,00	8,55
Eisen und Kupfer	dito	34,52	27,96
Silber und Kupfer	dito	4,0	2,00
Eisen und Silber	dito	39,00	26,20
Eisen und Platin	dito	7,00	36,07
Kupfer und Zinn	dito	2,00	3,50
Platin und Kupfer	dito	1,00	1,00
Silber und Gold.	dito	0,50	0,50

vergleicht man diese verschiedenen Intensitäten, so findet man, falls mit Rücksicht auf die Ordnung, in welcher die Metalle der thermomagnetischen Reihe auf einander folgen, jedes Metall ein solches thermoelektrisches Vermögen erlangt, daß die Intensität des an der Löthstelle zweier Metalle erzeugten thermoelektrischen Stromes gleich ist dem Unterschiede der Quantitäten, welche jede dieser Actionen in jedem Metalle vorstellt. Bezeichnet man dieses thermoelektrische Vermögen durch p , so findet man für die Wirkung der Löthstelle Eisen und Kupfer: $p \text{ Eisen} - p \text{ Kupfer} = 27,96$, für Eisen und Platin: $p \text{ Eisen} - p \text{ Platin} = 36,07$. Zieht man den ersten Ausdruck von dem zweiten ab, so hat man $p \text{ Kupfer} - p \text{ Platin} = 8,11$ statt 8,55, welches der wirkliche Versuch giebt, die Löthstelle Eisen und Zinn gab 31,24, die von Kupfer und Zinn 3,50. Der Unterschied Eisen und Kupfer ist demnach 27,74, welches von dem durch den Versuch erhaltenen 27,96 ebenfalls nur wenig abweicht. Ebenso giebt die Löthstelle Eisen und Silber 26,20; Eisen und Kupfer 27,96. Der Unterschied wider giebt für die Löthstelle Silber und Kupfer 1,76, welches der durch den Versuch gefundenen Grösse sehr nahe kommt. Ordnet man die Metalle so, wie sie in der thermomagnetischen Reihe auf einander folgen, indem man von den meisten positiven Metallen ausgeht, und stellt man den Zahndraht für die Intensität des Stromes, den je zwei auf ein-

ander in der Reihe folgende Metalle mit einander geben, hier so erhält man nachfolgende Reihenfolge; Eisen — Silber 26,2; Gold 0,5; Zink 0,26; Kupfer 1,0; Zinn 4,28; Platin 4,76

Hieraus ergibt sich eine merkwürdige Uebereinstimmung des Spannungsgesetzes der thermoelektrischen Reihe mit der gewöhnlichen Galvanischen, indem auch in jener wie in dieser, die thermoelektrische Spannung, welche je zwei Glieder der Reihe mit einander geben, gleich ist der Summe der thermoelektrischen Spannungen oder Thätigkeiten der zwischenliegenden Glieder, und ebenso die thermoelektrische Spannung oder Thätigkeit der Endglieder gleich ist der Summe der Spannungen aller zwischen befindlichen Glieder. So ist also die thermoelektrische Spannung von Eisen und Platin $= 36$, welches gleich ist der Summe der Spannungen von Eisen und Silber, Silber und Gold, Gold und Zink, Zink und Kupfer, Kupfer und Zinn, Zinn und Platin, die thermoelektrische Spannung von Silber und Zinn gleich der Summe der Spannungen von Silber und Gold, Gold und Zink, Zink und Kupfer, Kupfer und Zinn u. s. w. Dafs die Reihe sogleich mit dem grofsen Werthe von 26,20 beginnt, beweiset, dafs zwischen Eisen und Silber noch viele andere Metalle in der Mitte liegen, wie das auch Stahl, Graphit, Kohle, Cadmium und Wolfram dazwischen fallen. Uebrigens weicht diese von BECQUEREL's stellte Reihe von derjenigen SEEBECK's und CUNNING's ab, indem Silber und Gold nach diesen Letzteren unter dem Letzten stehn. Eine andere Legirung kann dem Golde diese höhere Stellung verschafft haben, indem auch SEEBECK einen grofsen Unterschied zwischen den verschiedenen Sorten Gold gefunden hat.

4) Thermoelektrische Kreise aus einem einzigen Metalle.

Auch Kreise aus einem einzigen Metalle, wenn verschiedene Stellen desselben auf eine ungleiche Temperatur gebracht werden, zeigen ganz analoge magnetische Erscheinungen, wie die zwei- und mehrgliedrigen Ketten. Auch hierüber hat SEEBECK die ersten Versuche angestellt. Er fand nämlich, dafs die in der obigen Tabelle angeführten Platin-, Gold- und Kupfersorten magnetisch polarisirt wurden, wenn

er zwei von gleichnamiger Art in Form von Stangen oder
chstreifen mit einander verbunden wurden, wo dann schon
e mäßige Erwärmung einer der Berührungsstellen eine nicht
bedeutende Polarität erregte, sondern die meisten dieser
alle wurden auch dann noch magnetisch polar, als sie ein-
re und durchaus gleichartige Kreise bildeten, wenn ein
eil derselben in der Temperatur erhöht oder erniedrigt
rde. Auch andere von den in der obigen ersten Tabelle
eführten Metallen, die zu den homogensten gerechnet wer-
konnten, zeigten ein gleiches Verhalten; doch war, um
gleich intensive Polarisation, wie in Ketten aus zwei
edern hervorzurufen, stets eine viel stärkere Erhitzung ei-
der Stellen des Kreises erforderlich. Am stärksten wurde
Ablenkung der Magnetnadel, wenn das eine Ende des sie
schliessenden Bogens in das theilweise zum Schmelzen ge-
achte Metall getaucht oder mit dem glühend gemachten Ende
Berührung gebracht wurde. Brachte er zuerst das untere
le des aus durch Cupellation gereinigten Silbers bestehen-
, die Magnetnadel umschliessenden Bogens in das im Sü-
stehende ganz gleichartige geschmolzene Metall, und nach-
das obere, so erfolgte eine östliche Ablenkung der Ma-
gnadel. Wurde dagegen das obere Ende zuerst und das
ere zuletzt hineingebracht, so erfolgte eine westliche Ab-
lenkung. Vollkommen in Ruhe blieb aber die Nadel, wenn
beiden kalten Enden des Bogens zugleich in das fließende
Metall gebracht wurden. Eine ganz ähnliche, nur schwächere,
Ablenkung fand statt, wenn das Metall schon im Tiegel er-
hitzt war und aufgehört hatte zu glühen, wenn nur das eine
Ende des Bogens mit dem heißen Metall längere Zeit in Be-
rührung blieb als das andere. Legt man hierbei die Theorie
thermoelektrischer Ströme zum Grunde, so deutete die Art der Ab-
lenkung der Magnetnadel an, daß jedesmal der elektrische
Strom aus dem heißeren in das relativ kältere Ende überging
und das fließende Metall sich als negativ elektrisch verhielt.
Beim gleichem Uebergange der Wärme in die beiden gleich kal-
ten Enden mußten sich die entstandenen thermoelektrischen
Kräfte im Gleichgewichte halten, oder es kam zu keinem
wirklichen Kreislaufe der Elektrizität. Ein ganz gleiches
Verhalten zeigte unter gleichen Umständen Zink und Cad-
mium. Entgegengesetzte Ablenkungen der Magnetnadel unter

gleichen Umständen gaben aber Platin Nr. 1., Kupfer Nr. 1. und Messing Nr. 2.

Folgende Tafel 1 giebt eine Uebersicht des Verhaltens der Magnetnadel innerhalb solcher einfacher Bogen, wenn die Enden derselben im Süden lagen, und das obere Ende das bessere war, der Versuch also wie der erste Versuch mit dem Silber angestellt wurde.

1) Wismuth	schwach, östlich.
2) Nickel	ziemlich lebhaft östlich.
3) Legirung aus Kupfer 2 Theilen, Nickel 1 Theil	sehr schwach östlich.
4) Palladium	stark östlich.
5) Platin Nr. 1.	stark östlich.
6) Kupfer Nr. 0.	ungleich sowohl östlich als westlich
11) Gold Nr. 1.	zuerst östlich, stärker erhitzt westlich.
12) Kupfer Nr. 1.	östlich.
13) Messing Nr. 2.	zuerst östlich, stärker erhitzt westlich.
16) Blei	Null.
17) Zinn	Null.
18) Platin Nr. 3.	sehr schwach östlich.
21) Kupfer Nr. 2.	stärker östlich.
24) Gold Nr. 2.	stark westlich.
25) Silber	— —
26) Zink	— —
29) Platin Nr. 4.	Null.
30) Cadmium	stark westlich.
31) Stahl	schwach westlich.
32) Stabeisen	schwach westlich.
34) Antimon	ungleich, in einigen Fällen westlich, in andern östlich.

In Betreff des Antimons und Wismuths bemerkt Seebeck, daß sie in Rücksicht auf ihre Sprödigkeit nicht wohl als einfache Bogen betrachtet werden können.

Wie schon in der geschichtlichen Einleitung bemerkt

1 Die Zahlen beziehen sich auf die Nummern der ersten thermomagnetischen Reihe.

wurde, hat von YELIN¹ ohne von SNEBECK's Versuchen derselben Art unterrichtet zu seyn, an einem einfachen Kupferbogen (einem in Form eines Rechtecks gebogenen Kupferreifen) diese Erscheinungen wahrgenommen und durch mannigfaltige Abänderung der Versuche, indem das durch eine Weingeistlampe erhitzte Eck des Rechtecks bald im Süden, bald im Norden, bald oberhalb, bald unterhalb sich befand, auch die Magnetnadel bald innerhalb des Bogens, bald über, bald unter denselben gebracht wurde, durch die Art der Ablenkung der Magnetnadel, sofern dieselbe als Wirkung eines elektrischen Stromes betrachtet wird, das gleiche Resultat erhalten, daß der (positive) elektrische Strom von der erwärmten Stelle sich nach der kälteren bewegte. Am einfachsten lassen sich diese Versuche mit Hülfe des Multiplikators anstellen, wie dieses namentlich von NOBILI geschehn ist². Benutzt man sich eines Multiplikators von Kupferdraht, und rührt das eine Ende desselben rothglühend und drückt dasselbe genau auf das andere kalte Ende, so zeigt die Abweichung der Magnetnadel sogleich die Entstehung eines elektrischen Stromes an, welcher seine Richtung von dem heißen zum kalten Ende nimmt. Ganz ebenso verhält sich ein Zinkdraht, aus welchem man den Multiplikator verfertigt hat. Solche Versuche kann man auch mit andern Metallen anstellen, wenn man ganz gleich beschaffene Drähte derselben Metalle den beiden Enden des Multiplikators verbindet, das eine Ende über einer Weingeistlampe stark erhitzt und an das andere kalte Ende andrückt. Nach dem oben Angeführten verbinden sich die beiden kalten Enden, die mit den Drahtenden des Multiplikators von gleicher Temperatur verbunden sind, wenn sie sich unmittelbar berühren, und man hat also bei diesen Versuchen gleichsam einen Bogen nur von einem Metalle.

Die Metalle zeigen sich auch bei dieser Art zu experimentiren, verschieden sowohl in Hinsicht der Stärke als auch in Hinsicht der Richtung des so erregten elektrischen Stromes, sofern die Ablenkung der Magnetnadel das Maß dafür ist, mit Beziehung auf die erhitzte Stelle. In letzterer Hinsicht theilen sich die

G. LXXIII. 452.

Schweigger's Journ. Neue Reihe Th. XXIII. S. 266.
Bd. Ccc

Metall nach Noott's Verſuchen in zwei Classen eingetheilt, geht der (positive, elektrische) Strom von der warmen nach der kalten Stelle, bei der andern Classe in der umgekehrten Richtung von der kalten nach der warmen Stelle. Der ersten gehören namentlich Wismuth, Zinn, Kupfer, Messing, Gold, Zink, Blei, ein zweites Zink und Antimon. In dieser Hinsicht stimmen Noott's Resultate nicht mit denen von Seebeck überein, welches die umgekehrte Art der Ablenkung, wie für Gold und Zink, annimmt. Inwiefern diese Verschiedenheit des Ergebnisses von der Verschiedenheit der Temperatur abgehangen haben, ist nicht bekannt. Beide Physiker operirten, indem nach verschiedenen Temperaturdifferenzen dieselben Metalle eingeordnet wurden, wie auch Seebeck ausdrücklich beobachtet hat.

In Rücksicht auf die Stärke des Stroms, welchen die Metalle bei gleicher Temperaturdifferenz geben, fand man, dass Zinn und Blei, von welchen Seebeck, bei seiner Untersuchung erhielt, am schwächsten wirkend. Derselbe Versuch über den Thermomagnetiſmus der einzelnen Metalle, von denen bald die Rede sein wird, auf das Verhalten der Metalle in geschlossenen Ketten anzuwenden, ist der Grund ist, da ja dieselbe Ursache in beiden Fällen thätig bewirkt, so ordnen sich die Metalle in Absteigender Intensität nach der in ihnen erzeugten elektrischen Stromstärke Reihe:

Wismuth (das stärkste), Antimon, Zink, Silber, Kupfer, Messing, Gold, Zinn, Blei.

Für die Wirkungsart der Wärme bei diesen Erscheinungen und für den Einfluss der Art der Fortpflanzung sind einige hieher gehörige Versuche Becquerel's nicht ohne Interesse. Wurde ein Platindrath mit seinem Ende mit den Enden des Multiplicatordrahtes verbunden, und selbst, sofern er nur als ein Continuum wirkte, an irgend einem Punkte durch die Flamme einer Weingeistlampe gehalten, so blieb die Nadel vollkommen in Ruhe. Stellt man den Platindrath an irgend einer Stelle zur Spirale auf,

Fig. 54. Zeichnung darstellt, und erhält man t , so wird der mit dem Platindrath verbundenen Multiplicator m so stark abgelenkt, wie wenn ein (positiver) elektrischer Strom in der

h der Spirale und sofort nach a bewegt würde. Hakt man
ei Kupferdrähte zusammen, deren andere Enden mit den Fig.
den des Multipliers zusammengelöthet sind, und erhitzt 55.
n z. B. links von der Stelle des Zusammenhakens in a, so
it der (positive) elektrische Strom nach der linken Seite
h b, umgekehrt verhält sich die Sache, wenn man rechts
b erwärmt; es überziehn sich hierbei die beiden Enden
Kupferdrahtes mit einer dünnen Schicht von Kupferoxyd,
che der Fortpflanzung der Wärme nach der einen oder an-
n Seite Widerstand leisten sollen.

Noch verdienen die Versuche des Americaners EMMET
eine Erwähnung, indem sie von den bisherigen darin ab-
chen, daß er Scheiben von Metall und zwar heisse auf
e oder auch heisse auf heisse legte und durch Hülfe eines
multipliers, dessen Enden mit den Scheiben in Verbindung
den, die Richtung und Stärke des dadurch erregten ther-
elektrischen Stromes durch die Abweichung der Magnetna-
bestimmte. Die größte Zahl seiner Versuche bezog sich
das Verhalten zweier heterogener Metallscheiben, die auf
e Weise mit einander combinirt wurden; zugleich stellte
ber auch Versuche über das Verhalten homogener Metall-
ten mit einander an. Auch er fand, wie NOBILI, daß
in Rücksicht auf ihr Verhalten die Metalle in 2 Gruppen
ten. Bei der einen bewegt sich der (positive) elektrische
m in einer Richtung mit der Wärme, beide Ströme sind
schlaufend, d. h. der Strom geht von dem warmen nach
kalten Metalle. Diese Metalle nennt EMMET negative
alle, weil sie bei der Erwärmung ein Bestreben zeigen,
itive) Elektrizität abzugeben; sie sind Platin, Gold, Sil-
Kupfer und Nickel, bei den andern gehn die beiden
me in entgegengesetzter Richtung, d. h. der (positive)
trische Strom geht vielmehr von dem kalten Metalle nach
heissen; EMMET nennt sie positive Metalle, und es ge-
n dahin Zinn, Blei, Zink, Eisen, Messing, Arsenik, An-
n und Wismuth..

Diese Folgenreihe scheint auch diejenige der Stärke der
noelektrischen Action zu seyn, wobei das schwächste Me-
den Anfang macht. Dabei bemerkt EMMET noch, daß
Metalle für alle Temperaturdifferenzen in ihrem Verhalten
h bleiben.

In den bisher mitgetheilten Versuchen über das elektrisirende Verhalten von erhitztem Metall waren die Hülfsstoffe nicht als eine Continuum in Anwendung gebracht, es vielmehr unter der angegebenen Bedingung der Temperatur, auch bei Kreislauf, die von wahren Continuum stellen, deren Metalle durch einen Guss in diese Form gebracht sind, thermomagnetische Strömungen, die sich vornehmlich nur bei diejenigen Metalle, die durch einen homogenen (homogenen) Guss sich auszeichnen, wie von Antimon und Wismuth. Auch hierbei hat zuerst ersten Versuche angestellt. Rahmen und Ringe von im Handel vorkommenden Antimon gaben, an verschiedenen erwärmt, sehr starke magnetische Polarisation, an Stellen eine schwache oder gar keine. So z. B. bei einem Ring aus einem 0,5 Z. dicken und 6 Z. im Durchmesser tendenden Ringe von Antimon die Polarität am besten, 56. a und b allein erwärmt wurden, dagegen keine Polarität darstellten, wenn c oder d erwärmt wurden; bei einem Ring eines zwischen a und b liegenden Puncts war die Polarisation verhältnissmässig um so stärker, je näher er c oder d um so schwächer, je näher er c oder d lag. Bei gleichzeitiger und gleich starker Erwärmung von a und b keine Polarisation aus. Es ging hieraus hervor, dass dieser Ring aus homogene Ring aus zwei ungleichen, einander entgegengesetzten Halften bestand, die, wie auch weitere Versuche bestätigten, sich als heterogene Metalle gegen einander verhielten, nämlich a und b als ein positives (positives) Metall als ein negatives (negatives) Metall der thermomagnetischen Reihe. In einem andern Ringe hatten die vier Flächen eine andere Lage gegen einander und gegen den Ring, der im vorigen Falle sich in a befand. Auch in einem Rahmen war die Lage dieser Puncts der im andern völlig gleich, doch bestanden alle diese Körper aus einander entgegengesetzten, meistens aber ungleichen Metallen. Ganz ebenso verhielten sich Ringe und Rahmen von einem Wismuth. In einem solchen Ringe lagen die Puncte, die die stärkste Polarität erzeugenden Puncten in a und b, 57. brennbar diametral gegenüber in gleichen Abständen von der Punctstelle g. Die Hülfsstoffe a und b verhielten sich die Hülfsstoffe a und b als positives Metall. Dieses Ver-

h aus einer Trennung des selbst nicht ganz homogenen Stalles in zwei ziemlich regelmässig vertheilte ungleiche Metallmischungen erklären. Diesemnach war eine noch grössere Wirkung von ähnlichen Apparaten aus künstlich gemachten Legirungen zu erwarten. Ein Versuch mit einem aus einer Mischung von 8 Theilen Antimon mit 3 Theilen Zink gegossenen rechteckigen Rahmen gab ein dieser Ansicht günstiges Resultat. Denn wenn die Abweichung der Magnetnadel von einem Rahmen von Antimon, welcher mit diesem letztern gleiche Grösse hatte und gleich stark an dem günstigsten Punkte erwärmt wurde, nur 2° , höchstens 3° betrug, so stieg sie in diesem bis auf 10° , war aber bei Erwärmung anderer Punkte ebenfalls Null.

In einem gegossenen Rahmen aus Messing war nicht eine magnetische Polarisation bemerklich zu machen. In harten und schwerflüssigen Legirungen scheint sich überhaupt jene zur Erregung einer magnetischen Polarisation erforderliche Heterogenität verschiedener Stellen nicht zu bilden, wie in spröden und leicht flüssigen Legirungen. Spätere Untersuchungen lehrten jedoch, dass eine Heterogenität auch im krystallinen Gefüge, zunächst nur abhängig von der mehr langsamen oder schnellen Abkühlung, der eigentliche Grund jenes Verhaltens von Ringen, Rahmen u. s. w. ist, wie wenn sie aus zwei heterogenen Metallen zusammengesetzt wären. Als nämlich jener Antimonring zerbrochen wurde, zeigten sich jene zwei Hälften, die sich wie positives und negatives Metall gegen einander verhalten hatten, in dem krystallinen Gefüge wesentlich verschieden, die östliche Hälfte zeigte ein feinkörniges Gefüge, die westliche ein sternförmig-strahliges. Dieses verschiedene Verhalten hängt von der verschiedenen Art der Abkühlung ab; das durch schnelle Abkühlung erstarrte Antimon nimmt stets ein feinkörniges, das langsam abkühlende ein strahlig-sternförmiges Gefüge an. Daher Stangen von Antimon, die in aufrechte Formen, besonders in kalte Formen von Eisen gegossen werden, an dem untern Ende feinkörnig, an ihrem obern Ende strahlig-sternförmig erscheinen. Zwei solche Stangen mit ihren Enden in jenem verschiedenen krystallinen Gefüge zusammengebracht, an dieser Berührungsstelle erwärmt, und mit ihren beiden andern Enden zur Kette geschlossen, zeigen eine auffal-

fende magnetische Polarisation, und zwar stand das feine Ende im Osten, das sternförmig-strahlige im Westen, wenn der untere Berührungspunct erwärmt wurde und die Nordpol der Kette nach Norden gerichtet war. Uebrigens verhielten sich beide Enden mit Arsenik und Tellur auf gleiche Weise, wie sie auch mit denselben verbunden seyn mochten. Beim Ringe aus Wismuth und aus jener Legirung, aus Antimon und Zink, war indess keine solche Verschiedenheit in dem krystallinischen Gefüge der beiden Hälften zu unterscheiden.

Hierher gehört auch EMERT'S Beobachtung, welcher indess Scheiben von Antimon und Arsenik bis zu einem gewissen Grade erhitzt, und mit andern Metallen berührt, an nahe bei einander liegenden Stellen der Oberfläche beide elektrische Ströme abgaben, ohne daß eine andere Ursache, als eine Verschiedenheit der Krystallisation an diesen auf eine entgegengesetzte Weise wirkenden Theilen der Oberfläche anzunehmen war. Diese verschiedenen Ströme an verschiedenen Stellen derselben Oberfläche hörten aber bei verschiedenen Temperaturen auf, je nach Verschiedenheit des berührenden Metalls, z. B. wenn eine heiße Antimonstange von Silber berührt wurde bei 280° F., für Gold bei 90° F. u. s. w.

SZEBECK'S Versuche mit Ringen, viereckigen Röhren u. s. w. von Wismuth und Antimon sind später von dem Schweizer STURGEON¹ mit vieler Sorgfalt wiederholt und ähnliche Resultate erhalten worden. Wir heben einige Beobachtungen hervor. Erhitzt man ein gegossenes Rechteck von Wismuth, und untersucht man stellenweise dessen magnetische Kraft, so trifft man auf Stellen, die öfters einen großen Theil einer Seite einnehmen, zuweilen aber auch sehr schmal sind, durch deren Erhitzung nicht die geringste magnetische Polarisation in dem Vierecke erregt wird. Eine solche Stelle ist stets der Punct, wo die metallische Masse in die Form gegossen wurde. Sonst zeigt sich aber nichts Constantes über die Lage dieser neutralen Puncte, indem STURGEON sie bald in den Ecken des Rechtecks, bald an den Seiten desselben fand. Erhitzt man seitwärts von einem solchen

¹ Philos. Magazine T. X. p. 116. BACQUEZEL'S *Traité* etc. T. I. p. 41.

neutralen Punkte, so findet magnetische Polarisation statt, die Magnetnadel wird aber bei der Erwärmung rechts und links in entgegengesetzten Richtungen abgelenkt, oder es werden im Sinne der thermoelektrischen Theorie elektrischer Ströme in entgegengesetzten Richtungen in Bewegung gesetzt. Da-
 geschieht es oft, daß wenn bei einem solchen Rahmen die Hitze auf die nach außen gerichtete Seite angebracht wird, die Abweichung der Nadel die entgegengesetzte von derjenigen ist, welche entsteht, wenn die Hitze auf die innere Seite wirkt hat, ein Beweis, daß die elektrischen Ströme an den beiden Seiten in entgegengesetzter Richtung sich bewegen, darüber die weiter unten folgenden Versuche mit einzelnen Ringen einen fernerer Beweis liefern werden. Ebenso verhalten sich Ringe und Ellipsen. STRASSEN fand bestätigt, was auch schon SEEBECK beobachtet hatte, daß dieses von der verschiedenen krystallisirten Gefüge abhängt, und daß nur Antimon, Antimon und Zink, welche sich durch ihre krystallinische Textur auszeichnen, dieselben in einem bemerklichen Grade zeigen. Werden daher diese Metalle mit etwas Kupfer oder Blei versetzt, welche ihr Vermögen zu krystallisiren verlieren, so zeigen sich unter gleichen Umständen jene thermomagnetischen Erscheinungen nur in geringem Grade.

5) Thermomagnetische Erscheinungen in geraden Stangen, Scheiben u. s. w.

Auch die Versuche dieser Art wurden zuerst von SEEBECK angestellt, indem das beschriebene Verhalten von Ringen, Rahmen u. s. w. ihn darauf führte. Wurde das eine oder andere Ende viereckiger Stangen am Antimon von 6 bis 7 Z. Länge und 5 Lin. im Quadrat erwärmt, so zeigten sich schwache magnetische Wirkungen und zwar so, daß die Pole an zwei einander entgegengesetzten Flächen, öfters aber noch an zwei diagonal einander gegenüberstehenden Kanten vertheilt waren. Ward z. B. das Ende α erwärmt, so lag an mehreren Antimonstangen der Südpol in a' , der Nordpol in b' . Die Enden c' und d' verhielten sich neutral oder wie die Mitte gewöhnlicher Magnetstäbe. Die Stangen zeigen sich aber nicht in ihrer ganzen Länge, in der ganzen Ausdehnung ihrer Flächen magnetisch polar, der polarisch gewordene Theil

erstreckte sich nur auf einen kleinen Raum, bei einer 100^{ten} Stange auch bei plötzlicher und ziemlich starker Erhitzung nicht über ihre Mitte α hinaus, das Ende β , welches war erwärmt noch erkaltet war, zeigte keine Wirkung auf die Magnetnadel. Der Magnetismus war immer in dem ersten Momente nach dem Erwärmen des Endes der Stange am stärksten, nahm aber in dem Verhältnisse mehr ab, in welchem sich die Erwärmung in der Stange mehr verbreitete. An kalten Metallstäben, so wie an den in ihrer ganzen Länge gleichförmig erwärmten, war keine Spur von Magnetismus zu bemerken. In der Lage und Stärke der Pole stimmten sehr zwei Metallstangen mit einander überein, und auch in der Polarisation einer und derselben Stange zeigte sich nach allmählicher Erwärmung jeder derselben eine beträchtliche Veränderung. SEEBECK führt einzelne Beispiele als Belege an. Immer aber verhielt sich der Magnetismus als ein transversaler, oder die Magnetnadel wurde nach Osten oder Westen abgelenkt, wenn in der normalen Lage ihre Axe mit der Längsaxe der Stange parallel war.

An manchen Stangen zeigte sich bei der Erwärmung an einem Endes nur ein höchst schwacher Magnetismus, während die Erwärmung des andern Endes starke Polarisation erzeugte. Bei andern war kaum einiger Magnetismus wahrnehmbar, mochte das eine oder das andere Ende erwärmt werden. Wurden beide Enden zugleich erwärmt, während die Mitte blieb, so fand man sie ebenso polarisirt, wie wenn die einzelnen Enden jedes für sich durch Erwärmung polarisirt worden wären. Wurden die Stangen in der Mitte $a b c d$ erwärmt und blieben die beiden Enden kalt, so zeigte sich eine doppelte Polarisation, die am stärksten ist in der Nähe der erwärmten Mitte und nach den Enden α und β abnimmt. Der Transversalmagnetismus war in dem regelmässigsten Falle an beiden Seiten von entgegengesetzter Beschaffenheit, links von a ein Nordpol, links von b ein Südpol, dagegen rechts von c ein Südpol, rechts von d ein Nordpol. Wurde eine (am besten durch einen heißen Bolzen) gleichförmig erwärmte Aemmonstange plötzlich an einer Stelle abgekühlt, so traten sogleich Pole hervor und zwar von entgegengesetzter Lage von denjenigen, welche durch die Erwärmung ebendieser Stelle hervorgerufen worden waren.

Ganz auf dieselbe Weise verhielten sich Stangen von andern Metallen, in welchen auf gleiche Weise magnetische Polarisation erregt werden konnte. Eine solche plötzliche Abkühlung an einer Stelle liess nie eine bleibende Veränderung zurück; waren die Stangen auf die ursprüngliche Temperatur zurückgekommen, so verhielt sich alles bei Wiederholung der Versuche, wie das erstemal. In dicken Stangen hielt sich unter sonst gleichen Umständen bei gleichen Längendimensionen die Polarisation länger als in dünnen Stangen. Beim Zerschneiden zeigten die Stangen, in welchen der stärkste Magnetismus aufgetreten war, stets ein sternförmig-strahliges Gefüge, durch die ganze Länge der Stange gleichförmig, die Antimonstangen mit feinkörnigem Gefüge hatten nur einen schwachen Magnetismus gezeigt.

Da das käufliche Antimon, aus welchem jene Stangen gegossen waren, etwas Eisen enthielt, so wurde versucht, ob auch Stangen durch Streichen mit starken Magnetstäben Magnetismus mitgetheilt werden könnte, aber ohne Erfolg. Auch kleinen Bruchstücke desselben von Magneten nicht angezogen. Stangen von ganz reinem Antimon verhielten sich ebenso schwach, wie Stangen von käuflichem. Stangen von Wismuth verhielten sich wie diese, aber in Stangen von reinem Antimon, feinem Silber, Messing und geschmeidigem Kupfer war keine deutliche Spur von magnetischer Polarisation auf die oben angegebene Weise zu erzeugen. Nur an einer einzelnen gegossenen Kupferstange zeigte sich ein höchst schwacher Magnetismus, doch ohne regelmässig vertheilte Pole. Dagegen wirkte eine gegossene Stange Zink durch Erwärmung eines der Enden eine schwache, doch deutliche Ablenkung der Magnetnadel, und hatte regelmässige Pole.

Legirungen von Wismuth und Kupfer, Antimon und Zink, Antimon und Kupfer und Wismuth und Antimon in Form von Ringen wurden gleichfalls thermomagnetisch unter den oben angegebenen Bedingungen, und zwar, was die Intensität der Wirkung betrifft, in der angeführten Ordnung. Indem Serapck von der Voraussetzung ausging, dass in solchen Stangen eine ähnliche, gleichsam der ganzen Länge nach fortlaufende Heterogenität statt finde, wie sie zwischen den zwei Hälften der Ringe von Antimon beobachtet wurde, wo dann nur ein Unterschied statt finden würde, dass in den Ringen und

Rahmen die heterogenen Hälften nur in zwei Berührungspunkten auf einander wirken, während in den Stangen eine solche Wirkung in der ganzen Ausdehnung ihrer Länge statt hat, so war von Stangen, die durch Verbindung zweier Stangen von verschiedenen Metallen durch Zusammenschmelzen oder Zusammenschweißen gebildet wurden, eine noch größere Intensität von thermomagnetischer Thätigkeit zu erwarten, und in der That bestätigte der Versuch ganz diese Vermuthung. Solche Doppelstangen von Antimon und Wismuth, Antimon und Glockenmetall, Antimon und Kupfer, Antimon und Zinn zeigten bei Erwärmung an dem einen oder andern Ende, oder in der Mitte ganz dieselben Erscheinungen, wie die einfachen Stangen, nur mit größerer Stärke, jedoch nicht von größerer Ausdehnung von der erwärmten Stelle aus, wie in den einfachen Stangen, und wenn das erwärmte Ende einer solcher Doppelstange nach unten, und ihr Nordpol nach Norden gerichtet war, so zeigte sich die relative Stellung beider Metalle ganz so, wie in der zweigliedrigen Kette, d. h. das in der thermomagnetischen Reihe tiefer nach dem westlichen Ende gelegene Metall war nach Westen, das höher in der Reihe stehende nach Osten gerichtet. Durch diese Zurückführung auf die zweigliedrige Kette liefs sich auch bestimmen, wie zwei blofs durch krystallinisches Gefüge von einander bestehende Theile oder Hälften eines und desselben Metalls gegen einander verhalten, zu welchem Zwecke SEEBECK eine Stange von Antimon in eine eiserne Form gofs, welche aus zwei Hälften bestand, wovon die eine heifs, die andere kalt war, die eine Hälfte der Stange also rasch erstarrte und ein mehr körniges Ansehn annahm, die andere langsam erstarrte; die Hälfte mehr sternförmig strahlig sich darstellte. Wurde die Stange an dem einen oder andern Ende erwärmt, so wurde sie magnetisch, und zwar lagen die Pole längs den Kanten, wo die beiden Hälften der Form in Berührung gewesen waren, und aus der Lage der beiden Hälften der Stange ergab sich dann, dafs die in dem heifsen Theile der Form langsam abgekühlte Hälfte sich als westliches (positives), die andere schnell erstarrte Hälfte als östliches (negatives) Metall verhielt.

Auch mit Scheiben stellte SEEBECK Versuche an, und zwar polarisirte sich jeder Theil einer solchen Scheibe nach Erwärmung jedes der einzelnen auf einander folgenden Puncte.

g in derselben Art, wie es auch ein Segment der Scheibe an haben würde, wenn es in der Mitte allein in der Temperatur erhöht worden wäre.

Auch eine hohlgegossene Kugel von Antimon wurde nach Erwärmung einzelner Stellen gleichfalls magnetisch - polar und völlig so, wie auch ein Segment der Kugel bei Erwärmung des Mittelpunctes desselben für sich geworden wäre. Folgt man die erzeugten Polarisationen, so ergibt sich, dass in den sämtlichen, in der Aequatorialebene gelegenen, ihrer Temperatur erhöhten Puncten die durch Erwärmung erzeugten Theile der Pole sich einander gegenseitig schwächen, die in die Meridianebenen fallenden Theile jener Pole sich gegenseitig verstärken müssen, und dass also die Polarität in der Meridianebene schon hierdurch das Uebergewicht erhält, die in der Aequatorialebene erhält, dass ferner jene in der Meridianebene oberhalb und unterhalb der Aequatorialebene gelegenen entgegengesetzten Pole noch beträchtlich verstärkt und ausgedehnt werden, wenn die Endpuncte jener Meridiane stark abgekühlt werden. Die Anwendung, die sich von auf die Erklärung des Erdmagnetismus machen lässt, ergibt sich von selbst.

V. YELIN, ohne, wie es scheint, von SEEBECK's Versuche mit einfachen geraden Stangen nähere Kenntniss gehabt zu haben, ungeachtet dieselben schon im August 1821 der Berliner Akademie mitgetheilt waren, diejenigen des Münchener Physikers YELIN erst den 12ten April in der physikalischen Classe der bayerischen Akademie vorgetragen wurden, erhielt ganz gleiche Resultate. Bei der grossen Empfindlichkeit der Boussole, die er anwendete, erhielt er selbst in Fällen positive Resultate, wo SEEBECK keine erhalten hatte. Er fand zwar wieder, dass Antimon und Wismuth am stärksten polarisirt werden, allein er will auch durch Temperaturdifferenzen Stangen von andern Metallen, namentlich von Kupfer, Silber, Zink, als bestimmt magnetisch polarisirt gefunden haben. Dabei fand er, dass die Stangen in ihrer ganzen Länge, gerade wie SEEBECK gefunden hatte, Transversalmagnetismus, und zwar in entgegengesetzter Lage der Pole, je nachdem das eine oder andere Ende erwärmt war; wurde dagegen die Stange in der Mitte erhitzt, so war der Magnetismus dreifach, an den beiden Enden gleichgerichtet, in der Mitte von entgegengesetzter Richtung.

Fig. 59. setzter Lage der Pole, wie in der Zeichnung aus der Abbildung der Magnetnadel ersichtlich ist, unterhalb welcher Stab bald mit dem Ende A, bald nach Umkehrung der Stange mit dem Ende B von Norden nach Süden vorwärts geschoben wird. Wurde der Stab auf diese Weise oberhalb der Magnetnadel vorwärts bewegt, so waren die Ablenkungen entgegengesetzt. Merkwürdig sind die Versuche mit verschiedenen Stangen von Wismuth von 7 Zoll Länge und einer solchen Form, daß ihr Querschnitt ein Dreieck, Viereck, Sechseck oder einen Kreis darstellte von 1 Zoll Durchmesser, in welchen sich jene drei erstern gerade einschreiben ließen. Vor Fig. 60. LIN stellt graphisch die Vertheilung der Magnetpole an diesen verschiedenen Querschnitten dar, und findet darin eine durchgängige Uebereinstimmung mit der Vertheilung der magnetischen Pole in einem Oersted'schen (von einem hydroelektrischen Strome durchlaufenen) Drahte. Die Darstellung der Art, wie jene Pole der Querschnitte ausgemittelt wurden, ist jedoch unklar, und es ergiebt sich nur das allgemeine Resultat, was auch durch anderweitige Versuche bestätigt wird, daß in solchen Stangen, wenn sie durch Erwärmung magnetische Polarität erhalten, sich die elektrischen Ströme von welchen die magnetischen Wirkungen abhängen, nicht wie im Oersted'schen Drahte als in einer Richtung durch die ganze Stange bewegend darstellen, sondern die an der einen Seite sich hinbewegenden bei einzelnen Stangen sich an der andern Seite in entgegengesetzter Richtung zurückbewegend zeigen. So fand STURGEON, welcher viele ähnliche Versuche mit viereckigen und cylindrischen Stangen von Wismuth und Antimon anstellte, daß bei einem cylindrischen Stabe von Antimon von 8 Z. Länge und 0,75 Z. im Durchmesser, dessen Enden scharf abgeschnitten wurden, um reine Flächen zu erhalten, wenn er nur die eine Hälfte einer dieser Flächen erwärmte, sich eine Reihe von elektrischen Strömen erzeugte, von deren Richtung man sich leicht durch die Richtung der

Fig. 61. Magnetnadeln wird Rechenschaft geben können. Ein anderer ähnlicher Cylinder, der an dem einen Ende gleichförmig erwärmt wurde, erschien gleichsam durch eine seine Axe schneidende Ebene in zwei Hälften getheilt, durch deren jede in der Mitte eine Linie der Länge nach ging, welche sich nicht bewegte, so daß drei wirksame magnetische Axen, und an der

entgegengesetzten Flächen entgegengesetzte Ströme erkennbar, wie aus der Zeichnung leicht zu ersehn ist. Bei einem Kegel von Antimon, von 4,5 Z. Höhe und 2,2 Z. Basis⁶² sind die elektrischen Ströme von oben nach unten (nach Ablenkung der Magnetnadel bestimmt), oder von unten nach oben, je nachdem die Basis abgekühlt oder erhitzt wurde.

V. YELIN erkannte auch ganz richtig den Einfluss, welcher die Art der Abkühlung auf das Verhalten solcher Stangen von Wismuth und Antimon ausübt. So fand er einen sehr wichtigen Unterschied in der Vertheilung der Pole zwischen einem schnellen kalten Wasser und einer langsam abgekühlten Stange von Wismuth und zwischen dem Verhalten der beiden Enden einer und derselben Wismuthstange, abhängig von der Art der schnellen Erkaltung derselben. Es stellen E und F^{Fig. 68} die beiden Enden der langsamer erkalteten Wismuthstange dar, und zwar F das obere, am Eingusse befindliche und E das untere; das obere ist in zwei ungleiche (bei der rasch abgekühlten Stange waren sie von gleicher Ausdehnung) Polaritätshälften abgetheilt, wovon der einen, welche den Nordpol der Magnetnadel nach Osten ablenkt, etwa 90° , der andern, welche westliche Ablenkung bewirkenden, 270° zukommen, das untere Ende zeigt bei der Erwärmung sechs Pole, so dass es in sechs stärksten, mit ω bezeichneten Theile 95° , dem folgenden 62° , dem daranstossenden westlichen 57° , dem nächstfolgenden östlichen 45° , dem darauf folgenden westlichen 42° und endlich dem letzten östlich ablenkenden 56° zukommen. YELIN nimmt von dem obern Ende an, dass es wegen der unmittelbaren Einwirkung der Luft schneller erkaltet, auch wegen weniger dichtem Gefüge sey, und dass das untere Ende aus mehreren Pole der mehr gleichförmigen und entwickelten strahligen Krystallisation zu verdanken gehabt habe.

Gesetze für die Intensität und die Art der Vertheilung der magnetischen Polarisation in der einfachen thermomagnetischen Kette.

Wir haben zwar schon in den vorhergehenden Artikeln Gelegenheit gehabt, im Vorbeigehn von dem Einflusse ver-

schiedener Umstände auf die Stärke und die Art der Verbindung der magnetischen Pole in einfachen thermoelektrischen Ketten zu sprechen. Hier sollen aber noch besonders die Resultate genauer messender Versuche über die Abhängigkeit der Intensität und Richtung der Pole von den Temperaturdifferenzen mitgetheilt werden. Den Bemühungen Becquerel verdanken wir in dieser Hinsicht die genauesten Versuche. Durch Hülfe seines, nach der oben beschriebenen Methode regulirten Multipliers bestimmte er das Gesetz, nach welchem mit Zunahme der Temperaturdifferenz zweier Lötstellen die Intensität des elektrischen Stromes zunimmt. Nachfolgende Tabelle stellt das Resultat dieser Versuche für die Combination Kupfer und Eisen dar.

	Temperatur.		Ablenkungen der Magnetnadel.	Entstehende Intensität des elektrischen Stromes.
	Erste Lötstelle.	Zweite Lötstelle.		
1ster Versuch.	50°	0°	7°,15	11
	100	0	12,75	22
	150	0	16,00	31
	200	0	18,00	37
	250	0	19,00	40
	300	0	0,00	0
2ter Versuch.	50°	50°	0°,00	0
	100	id.	7,25	10
	150	id.	11,75	20
	200	id.	14,00	26
	250	id.	15,20	29
	300	id.	16,00	30
3ter Versuch.	50°	0°	0°,00	0
	100	100	0,00	0
	150	id.	6,10	9
	200	id.	9,50	15
	250	id.	11,00	18
	300	id.	0,00	0

Man ersieht aus dieser Tabelle, daß die Intensität des elektrischen Stromes 11, welche im 2ten Versuche durch die Temperaturen 50° und 100° erhalten wurde, gleich ist dem 1-

chiede der Intensitäten 22 und 11, welche im ersten Versuche für die Temperaturen 50° und 100° erhalten worden sind, wenn die zweite Löthstelle in beiden Fällen auf 0° befand. Ebenso ist die Intensität 20 im zweiten Versuche gleich dem Unterschiede der Intensitäten 31 und 11 im ersten Versuche, welche den Temperaturen 150° und 100° entsprachen u. s. w. Es ergiebt sich daraus das allgemeine Resultat, daß in der Combination Kupfer und Eisen, wenn jede der beiden Löthstellen auf eine verschiedene Temperatur erhöht, die Intensität des elektrischen Stromes gleich dem Unterschiede der Intensitäten des Stromes, welcher in dieser Reihenfolge nach hervorgebracht wird durch jede dieser Temperaturen, während die andere Löthstelle sich auf 0° befindet, nicht aber der Intensität des Stromes, welcher aus der Differenz dieser Temperaturen resultirt.

Was das Gesetz betrifft, nach welchem die Intensität des elektrischen Stromes im Verhältniß der Zunahme der Temperatur der einen Löthstelle wächst, so gilt nur für das Palladium und Platin auch bis zu der stärksten Temperatur, bei welcher sie geprüft worden, das Gesetz, daß sie genau der Zunahme der Temperatur proportional ist. Daß aber dieses Gesetz schon nicht für die Combination Kupfer und Eisen richtig sey, erhellet schon aus der eben mitgetheilten Tabelle, und die nachfolgenden Beispiele zeigen noch deutlicher, daß dieser Gang so wenig gleichförmig ist, daß vielmehr die Intensität mit zunehmender Temperatur wieder abnimmt und durch 0° hindurch die magnetische Polarität sich umkehrt. Der thermoelektrischen Theorie gewiß der elektrische Strom dann eine entgegengesetzte Richtung von seiner früheren annimmt.

Bezeichnung der Metalle.	Temperatur der ei- nen Löthstelle, wäh- rend die andere sich auf 0° befindet.	Ablenkung der Magnet- nadel.	Entspre- chende In- tensität des el. Stroms.
+ — Eisen; Kupfer	50°	10°	72°
	100	20	120
	150	25	145
	200	27,5	158
	250	28,5	163
	300	29	166,2
— +	In der Rothglüh- hitze verwandelt sich die Polarisat- ion in die entge- gengesetzte.		
+ — Silber; Zink	0°	0°	
	20	2	
	39	4	
	58	6	
	80	8	
	120	10	
	160	8	
	187	6	
	207	4	
	215	2	
	225	0	
+ — Zink; Silber	225°	0°	
	236	2	
	247	4	
	253	6	
	262	8	
	270	10	
	281	12	
	300	14	
	290	12	
	282	10	
— + Gold; Zink + — Gold; Zink	72°	2°	
	150	0	
	150	0	
	180	2	
	195	4	
	219	6	
	220(?)	8	
	240	10	
	255	12	
	275	14	

in Eisen und Kupfer wird die Intensität von 300 an stärker und wächst nicht weiter mit der Temperatur, vielmehr nimmt sie ab, wird 0, und die entgegengesetzte Ablenkung der Magnetnadel zeigt eine entgegengesetzte Richtung des elektrischen Stromes an: das Silber und das Gold zeigen, man sieht, gegen das Zink ein ganz gleiches Verhalten, nämlich in höherer Temperatur die Intensität abnimmt, wird 0, und endlich die Polarisation sich umkehrt. Dafs die Wirkung der Luft auf das Zink keinen Antheil hieran habe, stellt daraus, dafs dieselbe Erscheinung auch eintritt, wenn die Löthstelle in von Luft und Wasser befreites Oel eingetaucht ist und dieses allmählig erhitzt wird. Bei der Combination von Eisen und Kupfer hat der Durchmesser der Drähte, wie die Art der Verbindung, ob sie nämlich zusammengepresst oder durch Druck in recht innige Berührung mit einander gebracht sind, keinen Einflufs auf die Intensität des Stromes. Bei gleicher Temperaturdifferenz ist er immer derselbe, aber bei den Combinationen Gold und Zink, Silber und Zink äufsern diese Umstände allerdings Einflufs. Wenn nun auch in höheren Temperaturen der Gang der magnetischen (elektrischen) Intensität und Temperatur nicht gleichförmig ist, fand doch BECQUEREL¹ für niedrigere Temperaturen, nämlich von 0° bis 40° C., diesen Gang fast durchaus gleichförmig für Eisen und Silber, Eisen und Kupfer, Kupfer und Zinn, Silber und Zinn, Kupfer und Zinn. Dasselbe fand POUILLET² für eine Kette aus Wismuth und Kupfer vor, deren eine Löthstelle constant auf 0° erhalten wurde, während die andere innerhalb der Grenzen + 17° und + 77° C. erwärmt wurde. Die mittlere Intensität des Stromes verhielt sich für jeden Grad ungefähr gleich und die Zunahme der Intensität war der Zunahme der Temperaturdifferenz proportional.

Auch CUNNING hat schon im Jahre 1823 lange vor BECQUEREL, von welchem die bisher mitgetheilten Angaben herrühren, die Polarisationsumkehrung der Combination des Eisens mit verschiedenen Metallen in höheren Temperaturen erkannt.

¹ In allen thermometrischen Bestimmungen werden Centesimalgrade anzuwenden.

² Poggendorff Ann. XLI. 148.

.. Bd.

Folgende Tabelle zeigt nach seinen Versuchen die entgegengesetzten Ablenkungen der Magnetnadel für geringere und höhere Temperaturdifferenzen.

Ablenkungen:

Geringere Temperaturdifferenz.		Beim Rothglühen.	
Eisen und Silber	10°	8°	
— — Kupfer	13	13	
— — Gold	7	4	
— — Messing	17	5	
— — Zink	7	5	schmelzendes Zink.
Positiv.		Negativ.	

Mit Platin und Blei zeigte das Eisen jene Polaritätsumkehr nicht. CUSNING stellte die Versuche auch so an, daß er noch nicht mit einander verbundenen Drähte in siedendes Quecksilber eintauchte. In diesem Falle zeigte sich öfters entgegengesetzte Polarisation, je nachdem der eine oder andere Draht zuerst eingetaucht worden war. Diese Erscheinung hat nichts Auffallendes, da natürlich das zuletzt eingetauchte Metall jedesmal als die kältere Löthstelle wirken mußte mit dem zuerst eingetauchten Metalle als der erhitzten Löthstelle und folglich der Theorie gemäß eigentlich in allen Fällen die Polarisation entgegengesetzt ausfallen mußte.

Etwas abweichend von diesen Resultaten ist das Ergebnis, welches POUILLLET¹ mit der Combination Platin und Eisen erhielt. Er bediente sich dazu seines sogenannten magnetischen Pyrometers, einer thermomagnetischen Kette aus einem Eisenlauf und zwei Platindrähten, mit 2 Löthstellen, wovon die eine beliebig erhitzt werden konnte, während die andere an einer constanten niedrigeren Temperatur sich befand. Diese thermoelektrische Kette wurde mit einem Multiplicator, bestehend aus 25 bis 30 Windungen eines Kupferstreifens von 10 Millimetern Breite und 0,5 Millimeter Dicke, verbunden. Eine gewöhnliche Magnetnadel im Innern des Multiplicators auf einem Hütchen schwebend, erfährt die Wirkung des Stromes.

¹ Poggendorff Ann. XXXIX. 574.

es und erleidet eine von dessen Intensität bedingte Ablenkung. Um gegen die Veränderungen in der Wirkung geschützt zu seyn, die aus der relativen Lage der Nadel gegen den Strom entspringen würden, ist der Multiplicator um die Mitte des Hütchens der Nadel beweglich gemacht und man dreht ihn in dem Maße, als er die Nadel ablenkt, so daß seine Wirkung auf dieselbe immer senkrecht gegen seine Länge wirkt oder, was dasselbe ist, der Multiplicator und die Nadel immer in derselben Verticalebene sich befinden. Wenn man nun durch 1000000 die Intensität der Kraft bezeichnet, mit welcher der Erdmagnetismus die Nadel in den magnetischen Meridian zu drehn trachtet, sobald sie senkrecht auf diesem magnetischen Meridiane steht, so ist leicht ersichtlich, daß die Intensität des elektrischen Stromes ausgedrückt wird durch

$$1000000 \cdot \sin. x,$$

so bald er in der Verticalebene der Nadel befindlich sie in solcher Lage erhält, daß sie mit dem magnetischen Meridiane einen Winkel x bildet. Diese Ablenkung wird durch ein Fernrohr beobachtet, welches der Multiplicator, in seiner Bewegung mit fortführt. Um nun die Temperaturdifferenzen genau bestimmen zu können, denen die beobachteten Intensitäten des elektrischen Stromes entsprechen, wurde mit der zu erhitzenen Löthstelle ein ebenfalls von POUILLLET erfundenes Luftthermometer verbunden, das diese Temperaturen in Centesimaltheilen genau angab. Man erhält dadurch eine Reihe Ablenkungen und entsprechender Temperaturen. Wenn man nun die Intensität des Stromes, gegeben durch eine Temperaturdifferenz zwischen den beiden Löthstellen, durch $1000000 \cdot \sin. x$ ausdrückt, so ist die einem Grade entsprechende mittlere Intensität

$$I = \frac{1000000 \cdot \sin. x}{t} ;$$

Nachdem man die mittleren Intensitäten nach einer zwischen 100 und 1000 angestellten großen Zahl von Versuchen berechnet, erhält man folgende Resultate:

t Temperaturdif- ferenz der LÖth- stellen, die der LÖthstelle auf 15° R. oder 20° Cent.	1000000. Sin. x t oder mittlere In- tensität d. Stroms für 1° Tempera- turdifferenz.	x oder Ab- lenkung ent- sprechend t.
100°	950	5° 27'
150	920	7 55
200	890	10 16
250	860	12 26
300	830	14 25
350	805	16 23
400	780	18 11
450	760	20 0
500	745	21 51
550	730	23 28
600	720	25 30
650	730	28 19
700	755	31 52
750	780	35 48
800	815	40 41
850	850	46 13
900	885	52 50
950	920	60 50
1000	955	72 0

Aus dieser Tabelle folgt, daß der thermoelektrische Strom, welcher sich durch die Berührung des Eisens und Platins entwickelt, keineswegs den Temperaturdifferenzen proportional, sondern daß seine mittlere Intensität für einen Grad bis ungefähr 600° abnimmt und dann wieder ziemlich rasch steigt, so daß sie bei 1000° fast das ist, was sie bei 100° war. Um aus dieser Angabe läßt sich die absolute Intensität für jeden Grad berechnen, und man findet, daß das Minimum der Intensität sehr nahe bei anfangender Rothglühhitze eintritt und daß von diesem Punkte ab die Intensität zu wachsen beginnt.

Zwei andere Apparate mit sehr verschiedenem Eisen gaben ganz ähnliche Resultate.

Wir müssen indess in Beziehung auf die Berechnung der Intensität nach dem Winkel x der Ablenkung bemerken, daß nicht eigentlich der Sinus von x das Maß für dieselbe ist, sondern das Product aus dem Sinus des Ablenkungswinkels

seine Tangente. Doch wird in den Resultaten nichts Wesentliches dadurch geändert.

Der Americaner **EMMERT** hat eine sehr ausführliche Tabelle über die Richtung, welche der elektrische Strom nimmt, nachdem von zwei heterogenen Metallen das eine als heißes das andere als kaltes, oder umgekehrt das erste als kaltes das zweite als heißes berührt, wobei sich der (positive) elektrische Strom entweder als gleichlaufend mit der Fortpflanzung der Wärme, oder als derselben entgegenlaufend zeigte. Vergleicht man die Resultate dieser Versuche mit der thermomagnetischen Reihe und mit dem dieser Reihe gemäß sich zeigenden Verhalten der beiden Löthstellen, nämlich der heißen und kalten, gegen einander, so ergibt sich, daß die Berührungsstelle zwischen dem heißen und kalten Metalle sich in vielen Fällen gleichmäßig als heiße Löthstelle gegen die beiden Verbindungsstellen mit den Drähten des Multipliers als alter Löthstelle verhielt. So z. B. ging, welches der Metalle als kalte Scheibe mit der heißen Scheibe von Wismuth berührt wurde, der (positive) elektrische Strom stets von der heißen Wismuthscheibe nach der Scheibe des kalten Metalls, und insofern auch gleichlaufend mit der Wärme, dem Gesetze der thermomagnetischen Reihe gemäß; wurden dagegen die heißen Scheiben der übrigen Metalle mit der kalten Wismuthscheibe in Berührung gebracht, so ging abermals der (positive) elektrische Strom vom Wismuth zu diesen Metallen, also gleichsam dem Strome der Wärme entgegen, aber gleichfalls dem Gesetze der Reihe gemäß, wenn man diese Berührungsstelle als die heiße in Anspruch nimmt, doch war der Strom stärker, wenn das Wismuth kalt, als wenn es heiß angewandt wurde. Dasselbe gilt für die Combinationen des Platins mit Kupfer, Silber, Zink, Gold und Messing, des Kupfers mit Silber und Quecksilber, des Bleis mit Zink und Eisen, des Zinns mit Gold, Nickel und Mercur. Das Antimon zeichnete sich dadurch aus, daß bei Berührung der kalten Antimonheibe mit den heißen Scheiben der übrigen Metalle von gewissen Stellen der ersteren der (positive) elektrische Strom nach den kalten Metallen, an andern Stellen hingegen dieser Strom in den übrigen Metallen nach dem Antimon ging, vom Nickel und Quecksilber ging indess gleichmäßig der elektrische Strom nach dem Antimon, dieses mochte das erhitzte

oder kalte Metall seyn. Beim Arsenik gaben die Combinationen mit Platin, Kupfer, Silber, Blei, Zinn, Zink, Eisen keinen Strom, wenn das Arsenik heiß war; ebendiese Metalle verhielten sich aber als heiß mit dem kalten Arsenik negativ, d. h. der Strom ging von ihnen zu diesem. Mit Quecksilber und Nickel verhielt sich das Arsenik positiv, es mochte heiß oder kalt seyn. So wie das Arsenik heiß mit den meisten Metallen keinen merklichen Strom gab, gab das Platin heiß mit Blei und Zinn nur einen höchst schwachen, dagegen das Kupfer kalt mit heißem Blei keinen Strom, umgekehrt aber das heiße Kupfer mit dem kalten Blei, welches sich negativ verhielt. Das Nickel zeigte sich gegen Kupfer positiv, es mochte heiß oder kalt seyn, aber gegen Zink in beiden Fällen negativ.

Noch wird in einfachen Ketten die Intensität des Stromes für dieselbe Combination bei gleichbleibendem Durchmesser und bei gleichbleibender Temperaturdifferenz durch die Längenausdehnung des einen oder andern oder beider Metalle bestimmt und nimmt mit der Zunahme derselben ab, weil mit dieser Längenausdehnung der Leitungswiderstand in der Kette zunimmt. So gab in einem Versuche CUNNING'S ein Stab von Wismuth mit 4 Fuß Kupferdraht von $\frac{1}{16}$ Z. Durchmesser eine Ablenkung von 20° , er zeigte mit 8, 16 und 32 Fuß mit demselben Kupferdrahte entsprechende Ablenkungen von $15^\circ, 5'$, 10° und 7° . Dieser Kupferdraht gab bei derselben Länge eine stärkere Ablenkung als dünnerer. Auch in FOURIER'S und ORNSTED'S Versuche gab eine einfache zweigliedrige Kette von Antimon und Wismuth bei doppelter Ausdehnung in der Länge nur eine Ablenkung von 13° bis 15° , während sie bei einfacher Länge 22° bis 25° gab. Nach EMERT'S Versuchen bleibt jenes merkwürdige Verhalten, nach welchem sich die Metalle in zwei Gruppen ordnen, in deren einer der elektrische Strom von dem kalten nach dem heißen Theile, in der andern umgekehrt geht, für jede Temperaturänderung unverändert dasselbe.

7) Thermoelektrische Säule.

Es war zu erwarten, daß mehrere Combinationen von denselben zwei heterogenen Metallen in derselben Ordnung

auf einander folgend, wenn abwechselnd die Löthstellen erwärmt und die zwischen je zwei erwärmten liegenden kalt erhalten wurden, eine verstärktere Wirkung geben würden, indem die in einer Löthstelle erregte thermoelektrische Thätigkeit sich zu derjenigen der zweiten, dritten u. s. w. addiren und in dem Verhältnisse ihrer Zahl sich zu einer kleinern oder größern Summe vereinigen würde, womit eine stärkere Wirkung auf die Magnetnadel gegeben seyn mußte. Seebeck hat auch hierüber die ersten Versuche angestellt. Die kleinste thermoelektrische Säule besteht aus zwei Paaren, wo A Anti-Fig. mon, K Kupfer bezeichnen. Seebeck's Doppelkette bestand ^{64.} aus Antimonstangen von 9 Zoll Länge und 0,5 Z. Dicke und aus Kupferblechstreifen von 3,5 Z. Länge, 0,5 Z. Breite und 0,2 Lin. Dicke. Als a allein erwärmt wurde, wich die Magnetnadel anhaltend um 10° ab, hingegen stieg die Declination auf 20° , als^a späterhin beide Berührungspuncte a und d zugleich erwärmt wurden. Eine einfache Kette aus einer Antimonstange von 9 Z. Länge und 0,5 Z. Dicke und einem einfachen Kupferstreifen von 16 Z. Länge, 0,5 Z. Breite und 0,2 Lin. Dicke gab aber noch eine stärkere Declination, nämlich von $21^{\circ},5$. Man erkennt schon vorläufig aus diesem ersten Versuche den großen Einfluß des Leitungswiderstandes, den bei thermoelektrischen Säulen die Ausdehnung der Metalle in die Länge, welche der elektrische Strom durchlaufen muß, ausübt, und die größere Wirksamkeit der einfachen Kette von der Doppelkette, sogar bei gleicher Längenausdehnung, erklärt sich nur aus dem viel bessern Leitungsvermögen des Kupfers, welches in der zweiten Kette den größern Theil der Längenausdehnung bildete.

FOURIER und ORNSTED haben diese Versuche mit großer Umsicht abgeändert und die Gesetze der Wirksamkeit thermoelektrischer Säulen bestimmt. Sie wandten zu ihren Versuchen Stangen von Wismuth und Antimon an. Erst versuchten sie ein Sechseck von je drei gleichen Stäben von Antimon und Wismuth 4,7 Z. lang, 0,6 Z. breit und 0,16 Z. dick. Zur Prüfung der thermomagnetischen Thätigkeit bedienten sie sich einer Boussole, welche so nahe wie möglich unter eine Seite des Sechsecks, die sich in der Ebene des magnetischen Meridians befand, gebracht wurde. Die Ablenkung der Magnetnadel nahm zu mit der Zahl der abwechseln-

den Ecken, die erwärmt wurden, von 1 bis 3. Wurden die abwechselnden Ecken künstlich erkältet, so zeigte sich die Zunahme der Ablenkung auf dieselbe Weise, sobald eine, zwei oder drei Ecken abgekühlt wurden; nur war dann die Ablenkung die entgegengesetzte. Wurde der Versuch in einem größeren Maßstabe mit 22 Stangen von Antimon und Wismuth angestellt, so zeigte sich die Wirkung nach demselben Gesetze mit der Zahl der abwechselnd erwärmten Lötstellen verstärkt. Als die Kette an einer Stelle unterbrochen wurde, wurden an die Enden der gebrannten Stäbe kleine Messingbecher, in welche Quecksilber gegossen war, angebracht, um den Einfluß verschiedener Schließungsdrähte auf die Wirkung der Säule zu untersuchen. Ein Kupferdraht nahe an 8 Zoll lang und 0,03 Z. dick war fast hinreichend zu einer vollkommenen Verbindung, zwei solcher Drähte neben einander bewirkten ganz vollkommene Verbindung, ebenso ein Kupferdraht von 3 Fuß Länge; dagegen schloß ein Platindraht, etwa 16 Z. lang und 0,2 Lin. im Durchmesser, die Kette sehr unvollkommen, indem die Ablenkung nicht mehr als 1° betrug, welche bei den andern Schließungen über 30° betragen hatte. Bei dieser Verstärkung der magnetischen Wirkung durch eine Combination mehrerer Paare derselben Metalle war zu erwarten, daß, wenn dieselbe von einem ganz gleich elektrischen Strome, wie in der hydroelektrischen Kette, abhängt, auch die übrigen Wirkungen dieses Stromes, die chemischen, physiologischen und physischen Wirkungen, zum Vorschein gebracht werden könnten. FOURIER und ORASTI stellten in dieser Hinsicht mehrere Versuche mit 22 Combinationen von parallelepipedischen Stangen von Wismuth und Antimon von 0,6 Z. Seite an; sie erhielten aber keine Spur von chemischen Wirkungen. Die Unterbrechung des Kreises auch durch die dünnste Schicht der besten Leiter der zweiten Classe, namentlich von Salpetersäure, Salmiakauflösung u. s. w., schien eine vollkommene Unterbrechung hervorzubringen; es hörte augenblicklich jede Wirkung auf die Magnetnadel auf, nur in einem Falle schien eine schwache Wirkung auf eine Auflösung von schwefelsaurem Kupfer, womit eine zwischen zwei Silbermünzen befindliche Schicht Papier befeuchtet war, statt zu finden, indem sich einige Spuren von reducirtem Kupfer auf der einen Silbermünze zeigten, die sich leicht ab-

chen ließen: Andere Physiker haben jedoch bestimmtere chemischer Zersetzung durch den thermoelektrischen Strom erhalten. Moser¹ erhielt mit einer Säule aus 24 Eisen- und Platindrähten, in deren Kreis ein Multiplicator und eine Schicht von $\frac{1}{2}$ Z. verdünnter Schwefelsäure, in welche zwei Kupferplatten von einer Quadratzooll Oberfläche eintauchen, aufgenommen war, eine Ablenkung der Magnetnadel von 10°, welche, wie eine Abänderung der Versuche bewies, lediglich von der thermoelektrischen Thätigkeit abhing. Brachte man zwei übersilberte Kupferstreifen, zwischen welchen ein mit Jodkalilösung befeuchtetes Papier sich befand, in den Kreis derselben Säule, so war die Ablenkung der Magnetnadel sehr stark, aber auch innerhalb einer halben Stunde war keine Spur von Zersetzung des Jodkalium zu entdecken. Diese Säule hielt sich demnach noch wie jene schwachen hydroelektrischen einfachen Ketten, deren Strom nach FARADAY'S² Versuchen zwar noch durch Flüssigkeiten geleitet wird und eine Ablenkung der Magnetnadel bewirkt, aber eine zu geringe Intensität hat, um eine chemische Zersetzung zu bewirken.

BERZELIUS³ führt an, daß, wenn man in den Kreis einer Daniell'schen thermoelektrischen Säule von 40 bis 50 Combinationen eine Salmiakauflösung bringt, in welche Silberstreifen tauchen, der eine derselben, welcher mit dem positiven Pole in Verbindung steht, deutlich angegriffen werde, und wenn man ihn dann herausnimmt, abspült und dem Sonnenlichte aussetzt, durch sein Schwarzwerden deutlich das an ihm getretene Chlorsilber anzeige, zum Beweise, daß an dem positiven Pole durch Zersetzung der Salmiaklösung Chlor ausgeschieden wurde. Am weitesten hat aber BOTTO⁴ in Turin diese Versuche getrieben. Er wandte dazu eine Combination von 120 Stücken Eisen- und Platindraht an, deren Länge fünf Linien und deren Durchmesser 0,25 Millimeter betrug. Aus diesen wurde durch Zusammenlöthen des Eisens und Platins Streifen von 240 Linien gebildet und um ein hölzernes

¹ Repertorium der Physik. Th. I. S. 847.

² Poggendorff Ann. XXXV. I fg., vgl. PRARR'S Revision der Theorie vom Galvano-Voltaismus, S. 161.

³ 14ter Jahresbericht. S. 61.

⁴ Poggendorff Ann. XXVIII.

Linse gelegt, so daß die einen Elektroden auf der einen, andern auf der entgegengesetzten Seite des Linsen aufstanden, und zwar in einer Entfernung von 4 Linien, so daß diese Säule durch gesäuertes Wasser geschloßen war. Als eine Platte der Elektroden durch eine Zinkplatte ersetzt, so wurde das Wasser zersetzt, und zwar schneller, als wenn Platindrähte in die Flüssigkeit tauchten; durch Entwickelung sich bei Anwendung des Stromes an dem einen Draht Gas (Wasserstoffgas), bei Anwendung des Stromes an beiden (Sauerstoffgas und Wasserstoffgas). Diese Wismuth- und Antimonstäbe gehen keine so wirkungsvolle, ohne Zweifel theils weil sie keine so große Ladung aufnehmen, theils weil in ihnen ein größerer Längswiderstand statt fand. Verbindungen von Eisen- und Platindrähten leicht zu verfertigen und wenn auch nicht so ausdauernd, Combinationen aus Wismuth und Antimon, durch zu kleinen Thermometern nach No. 11's Angabe sehr anwendbar. 24 Paare Combinationen aus sehr dünnen, z. B. 2. Linien von Platin und Eisen geben ein sehr empfindliches Thermometer ab, und es hat dieses den Vorzug vor den aus Wismuth und Antimon, daß dasselbe bei einer Wasserquelle sehr bald eine constante Temperatur annimmt, die die Magnetnadel sehr bald in eine stationäre Stellung bringt, und ebenso schnell nach Flutierung der Wärme auf seine ursprüngliche Temperatur wieder zurückkehrt, so daß die Magnetnadel auf 0 zurückkehrt.

Von physiologischen Wirkungen beobachteten Peltier und Grassi bei einer Combination von 13 Paaren Wismuth und Antimon eine Einwirkung auf das empfindlichste Thermometer, nämlich auf ein Fleischthermometer, ungefähr 1.5 Linien Stärke, wie ein einzelnes Paar heterogener Metalle von geringem Spannungsunterschiede sie ausübt, dagegen keine Wirkung auf die Nerven der Zunge. So wenig ein Platindraht von 0,03, als ein Eisendraht von 0,121 Millimeter Durchmesser wurden zum Glutten gebracht, während die Schließung der Säule durch diese Drähte die Wärme der Bouasse außerordentlich geschwächt wurde, was bemerkenswerth war, daß eine einfache hydroelektrische Säule, welche diese beiden Drähte ins Glutten versetzte, durch den Verbindungsdraht eine viel schwächere Wirkung ausübte.

gnetnadel ausübte, wovon der Grund darin liegt, daß der an sich schwächere Strom der hydroelektrischen Kette durch die feinen Metalldrähte dennoch verhältnißmäßig weit weniger geschwächt wurde, als der thermoelektrische Strom, welcher eben dadurch sein Uebergewicht bekam.

Auf das Elektrometer sowohl für sich allein, als auch mit Hülfe des Condensators, konnten FOURIER und ORNSTED ihrer Säule keine Wirkung hervorbringen, doch bemerkten sie, diese Versuche nicht oft genug und nicht mit hinreichlich vollkommenen Instrumenten angestellt zu haben. Bessern Erfolg in dieser Hinsicht hatte BECQUEREL¹, welcher auch Hülfe des Condensators sogar durch ein homogenes Metall, durch Platin, deutliche Zeichen von Thermoelektricität erhielt. Man steckt einen Platindraht in eine Glasröhre, die ihrem andern Ende an der Lampe zugeschmolzen ist, bringt das vordere Ende des Drahts mit der Collectorplatte eines empfindlichen Goldblattelektrometers geschraubten Condensators in Verbindung, und zwar nach Zwischenbringung einer feuchten Papierscheibe, um die elektromotorische Wirkung der beiden Metalle auf einander in der unmittelbaren Berührung zu beseitigen, erhitzt dann mittelst einer Alkoholflamme den hintern zugeschmolzenen Theil der Röhre bis zum Rothglühen. Man erhält in diesem Falle in der Regel keine Zeichen von Elektricität. Wickelt man aber um jenes zugeschmolzene Ende einen Platindraht, dessen anderes Ende mit dem Erdboden communicirt, und verfährt man wie im ersten Falle, so nimmt der Platindraht im Innern der Röhre einen ziemlich starken Ueberschuß von positiver Elektricität an. Durch besondere Versuche überzeugte sich BECQUEREL, daß das Glas bis zu 90° C., ja nur bis zu 80° C. erhitzt ein sehr guter Leiter der Elektricität selbst von höchst schwacher Spannung wird. Er hat diese Versuche mit Platindrähten, noch auf verschiedene Weise abgeändert, auch mit Gold- und Silberdrähten angestellt, aus welchen allen hervorzugehn scheint, daß bei vorhandener Ableitung und ungleicher Erwärmung die positive Elektricität sich in derjenigen Richtung bewegt und

¹ Traité du Magnétisme T. II. p. 21. Vgl. auch FAHNER's Repertorium. Th. I. S. 487 — 489.

zur Ladung des Condensators wirkt, in welcher vorherrscht die Fortpflanzung der Wärme statt findet.

Hier verdient noch die Rotationsbewegung einer von einem thermoelektrischen Strome durchlaufenen oder in thermomagnetischer Thätigkeit befindlichen Kette um die Pole eines Magnets eine Erwähnung. CUNNING zu Cambridge schenkt den ersten Apparat dieser Art angegeben zu haben¹. Ein sehr einfacher und sehr wirksamer Apparat dieser Art, den ich selbst besitze, ist folgender. Vier einfache Ketten aus Platin- und Silberdraht sind zu einem Ganzen mit einander verbunden. Jede einzelne Combination besteht (den Apparat in der Lage gezeichnet, in welcher er um seine verticale Axe rotirt) aus einem verticalen Platindrahte *ab*, welcher rechtwinklig oben und unten mit einem Silberdrahte *ac*, *bd* zusammen gelöthet ist. Die vier oberen Silberdrähte bilden ein Kreuz, indem sie selbst nach derselben Richtung etwas bogenförmig gekrümmt sind, und an ihrem Kreuzpunkte befindet sich unterhalb eine feine Stahlspitze; die vier unteren auf gleiche Weise wie die oberen gebogenen, aber kürzeren Silberdrähte vereinigen sich in einen offenen Kreis. Durch diesen, der einen etwas größeren Durchmesser als der Magnetstab *h*, wird der kleine Apparat auf den verticalen Magnet gesetzt, indem er mit der Spitze des obern Kreuzes in einer kleinen Grube in der Mitte des Magnetstabs frei sich bewegen kann. Indem man zwei solche Apparate auf die parallel neben einander in die Höhe stehenden Schenkel eines Hufeisenmagnets mit ihren Spitzen aufsetzt, zwischen dessen Schenkeln eine Weingeistlampe sich befindet, werden gleichzeitig zwei correspondirende untere Löthstellen beider Apparate erhitzt, und sie rotiren dann in entgegengesetzter Richtung um die beiden Magnetpole mit zunehmender Geschwindigkeit. Die zwei einander gegenüberstehenden Halbrahmen bilden dann gleichsam ein Ganzes mit einander, in welchem der (positive) elektrische Strom an der erwärmten Stelle vom Platin nach dem untern Silberdrahte, dem innern untern Kreise, nach dem gegenüberstehenden Silberdrahte, dem gegenüberstehenden Platindrahte aufwärts, durch den obern Silberdraht nach der Kreuzung und von dieser durch den entsprechenden Silberdraht

¹ Schweigger's Journ. N. R. Th. X. S. 321.

h dem ersten Platindrahte zurückströmt. Was noch insbesondere das Gesetz der Verstärkung des thermoelektrischen Stromes durch eine Verbindung mehrerer Combinationen mit einander betrifft, so haben FOURIER und ØRSTED ihre Versuche auch auf die Ausmittlung desselben gerichtet. Hierbei ergab sich das Resultat, daß durch eine solche Vervielfachung der Paaren nichts gewonnen werde, wenn dieselben von der veränderten Längenausdehnung des einfachen Paares mit einander verbunden werden und die Längenausdehnung des Kreidrahtes daher in demselben Verhältnisse, wie die Zahl der Löthstellen zunimmt, daß aber diese Verstärkung verglichen mit der einfachen Kette eintritt, wenn die Ausdehnung der Paare dem Verhältnisse verkürzt wird, in welchem die Zahl der Paare wächst, so daß immer die gleiche Längenausdehnung der einfachen Kette erhalten wird. Doch haben ihre Angaben in dieser Hinsicht nicht den Werth von ganz genauen Massen, die Grade ihrer Boussole nicht für Intensitäten elektrischer Ströme regulirt waren¹.

1 Es sey erlaubt, die hier gegebene Uebersicht der Thatsachen, in die Aeußerungen und die verschiedenen Arten des Verhaltens des Thermomagnetismus dargestellt sind, um einen kleinen Beitrag zu liefern. Aus den Entdeckungen von SEEBECK und v. YELIN ging hervor, daß Drähte, welche mit zwei in ihrer Löthstelle erhitzten Platinen leitend verbunden sind, eine Magnetnadel auf gleiche Weise ablenken, als der Rheophor einer hydroelektrischen Kette. Wird dieses Phänomen nur in seiner thatsächlichen Wesenheit, und ohne weiter in die vielfachen Modificationen einzugehn, aufgefaßt, was hier vollständig genügt, so geht daraus die Folgerung hervor, daß beide Wirkungen einer und derselben Ursache beizumessen sind. Als die Wirkungen der Volta'schen Säule aufgefunden worden waren, liefs der Erfindung dieses wichtigen Apparates sich angelegen seyn, darzuthun, daß die auf diese Weise erzeugte Elektricität mit der bis dahin allein bekannte durch Reibung hervorgerufenen, identisch sey, in welcher Beziehung die bekannten Versuche von PFAFF und VAN MARUM mit der Harlemer Maschine wichtig sind, und es ist seitdem durch die reichen und vielfach modificirten Versuche der Physiker als ausgemacht anzusehn, daß, ungeachtet einiger nicht schwer zu erfassender Modificationen, die Reibungselektricität mit der sogenannten galvanischen identisch sey, weil alle Wirkungen der einen sich auch durch die andere hervorrufen lassen. Die Thermoelektricität trat bloß in ihrer einzigen Wirkungsaüßerung der galvanischen auf, und zwar gerade in derjenigen, welche ØRSTED erst verhältnißmäfsig so spät aufgefunden hatte, nämlich in der Kraft der Ablenkung einer Magnet-

III. Theorie.

Die Theorie des Thermomagnatismus ist noch im selben Dunkel umhüllt, welches auch jetzt noch nach

[illegible]

strengungen die Theorie der Erscheinungen des Galvanismus, Elektromagnetismus und Magnetoelectricismus deckt.

auf diese Weise Magnetismus im Eisen erzeugt werde, davon überzeugte ich mich, als ich das Hufeisen mit seinen Schenkeln aufstellte, die Mitte der Flächen mit salpetersaurem Quecksilber amalgamirte, die beiden umgebogenen Enden der 3 Fuß langen Drähte des Multipliers von nur 30 Windungen mit ihren Spitzen darauf stellte und dann durch Erhitzung der einen Löthstelle eine Abweichung der Doppelnadel von 10° wahrnahm. Einen ungleich besseren Erfolg erhielt WATKINS. Nach seiner Angabe in London and Edinb. Phil. Mag. N. LXVII. p. 306. erlangte ein Hufeisen von weichem Eisen, dessen Dimensionen übrigens ebenso wenig, als die Beschaffenheit der Umwindungen angegeben sind, durch eine thermoelektrische Batterie von 30 vereinigten Paaren Wismuth und Antimon, deren Elemente 1,5 Quadratzoll Fläche bei $\frac{1}{4}$ Z. Dicke hielten, eine Tragkraft von 98 Pfund, und er glaubt, daß größere Batterien noch stärkere Wirkungen hervorbringen würden. Diesen Versuch wiederholte ALEXANDER mit einem Hufeisen von weichem Eisen, dessen Schenkel 2 Z. lang und 1 Z. Durchmesser hatten und welches mit 45 Windungen von 1 Lin. starken Kupferdrahtes umwunden war. Die thermomagnete Batterie desselben bestand aus 25 Elementen von Wismuth und Antimon, jede Platte 1,5 Quadratzoll Fläche bei 1 Lin. Dicke haltend, mit Zinn zusammengelöthet waren. Von den Polen dieser Säule gingen 1 Lin. starke Kupferdrähte in Näpfchen mit Quecksilber, in welche zugleich die amalgamirten Spitzen des um das Hufeisen gewickelten Drahtes gesenkt waren. Die Batterie wurde am einen Ende durch Eis erkältet und am andern durch ein genähertes heißes Eisen erwärmt, welches vortheilhafter als eine Weingeistlampe angewandt wurde, weil die Wärme alle Elemente gleichzeitig und plötzlich afficirt. Das Hufeisen trug seinen Anker; bei einer Abkühlung durch eine kältende Mischung von — 10° R. trug es sein halbes Gewicht, und noch mehr, als zur Abkühlung ein Gemenge aus 3 Th. Chlorcalcium und 2 Th. Eis angewandt wurden. S. Poggendorff's Ann. XLII. 627. Hierin gehört dann auch, daß ANTICORI und LINARI im Indicateur Savoyen vom 13ten Dec. 1836. Nr. 50. behaupten, eine unmagnetische Doppelnadel in einer Spirale durch den thermoelektrischen Strom merklich magnetisch gemacht zu haben.

Das Vorkommen eines Funkens ist man gewohnt bei der Anwesenheit der Elektricität zu erwarten, weil er sich bei der durch Reibung erzeugten so leicht zeigt, und man bemühte sich daher, ihn auch bei der Thermoelektricität wahrzunehmen. Daß dieses nicht so leicht seyn werde, konnte niemandem entgehn, da die Thermoelektricität nicht anders, als von geringer Spannung auftrat, sich nur in vollkommenen Leitern strömend zeigte und durchaus ähnlich der galvanischen, die bekanntlich nur durch Verbrennung der Metalle ei-

Wenn wir auch im Allgemeinen die Kraft, die hierbei thätig ist, und die Form, unter welcher sie wirkt, bestimmen können,

nen Funken giebt, welches allezeit eine bedeutende Menge verdorner Elektricität voraussetzt. Aus dieser Ursache waren die meisten Bemühungen, einen durch Thermoelektricität erzeugten Funken wahrzunehmen, vergeblich, so zahlreich dieselben auch diesem Problem schon deswegen zugewandt wurden, weil FARADAY sehr bald dahin gelangte, durch die von ihm entdeckte Magnetoelektricität einen sehr sichtbaren Funken zu erzeugen. ANTINORI und gleich darauf auch LENZ, nach Wiederholung von dessen Versuchen, machten zuerst bekannt, daß es ihnen gelungen sey, Zersetzung des Wassers und Funken vermittelt des thermoelektrischen Stromes zu erhalten. S. L'Indicatore Sanese 1836. Dec. Nr. 50. Die hierbei angewandte Säule bestand aus 25 Elementen nach NOBILI's Construction und der Strom durchlief eine Spirale von 505 Fuß Länge, der Funke bei plötzlicher Trennung des Stromes war glänzend und selbst am Tage sichtbar zeigte sich aber kleiner, wenn ein kürzerer Multiplicator angewandt wurde. Der Multiplicator war um ein Hufeisen aus weichem Eisen gewickelt, aus welchem dann zugleich ein vorübergehender Magnet gebildet seyn mußte, wodurch auf jeden Fall die elektrische Strömung verstärkt und die Entstehung des Funkens erleichtert wird. Lenz's ähnlichen Apparates, doch vermuthlich ohne Hufeisen, scheint sich auch Jos. HENRY zu Princeton in America bedient zu haben, nachdem es gleichfalls gelang, einen Funken zu erzeugen, indem er sich dazu eines Multiplicators aus flachen Kupferblechstreifen bediente, denen auch andere den Vorzug vor runden Drähten geben. S. London and Edinb. Philos. Mag. N. LXVII. p. 305. Im Anfange des Jahres 1837 brachte WHEATSTONE die Erzeugung des Funkens leicht zu Stande, indem er eine Säule von 33 Elementen Wismuth und Antimon benutzte, die in ein Bündel von 0,75 Z. Durchmesser und 1,5 Z. Länge vereinigt waren. In Verbindung mit den Polen standen zwei dünne Kupferdrähte, die Enden eines spiralförmig gewundenen Kupferstreifens von 50 F. Länge und 1,5 Z. Breite, welcher durch braunes Papier und Seide isolirt war. Das eine Ende der Säule wurde durch ein in seine Nähe gebrachtes rothglühendes Eisen erhitzt, das ander durch Eis kalt erhalten, der eine von den Drähten aber, welcher die Verbindung zwischen den Polen und dem Multiplicator gaben, war in zwei Theile getrennt, deren umgebogene Enden in ein kleines Gefäß mit Quecksilber tauchten, worauf dann der Funke sich zeigte, sobald man die eine Spitze schnell aus dem Quecksilber zog. Diese Versuche wurden damals sehr bekannt in England, dort sah sie auch M. RIVE bei seiner Anwesenheit daselbst. S. London and Edinburgh Philos. Mag. N. LXII. p. 414. WATKINS verfolgte die Aufgabe noch weiter, bediente sich des von ANTINORI angewandten umwundenen Hufeisens, womit er selbst vermittelt eines Kupferdrahtes von 7 F. Länge zu

ist doch das besondere Verhalten der verschiedenen Körper in dieser Hinsicht noch ganz räthselhaft, d. h. es ist uns

Zoll Dicke noch einen schwachen Funken erhielt, welcher aber jezeit ausblieb, wenn der Draht, statt um weiches Eisen, um andere Metalle, Holz u. s. w. gewunden war. Dafs das Umwinden des Multiplicatordrahtes um einen solchen temporären Magnet das Gelingen des Versuches erleichterte, ergab sich unzweifelhaft, zugleich aber zeigte sich ein Henry'scher Multiplikator aus Kupferstreifen ungleich besser und gab einen starken Funken auch ohne umwundenes Eisen.

Es wurden hierbei thermomagnetische Säulen von verschiedenen Formen und ungleichen Gröfsenverhältnissen angewandt, wobei sich zeigte, dafs die Menge der erzeugten Elektrizität mit der Masse zunahm, auch bediente sich WATKINS mehrerer Vorrichtungen, um die Unterbrechung des Stromes in schnellen Wechseln folgen zu lassen; Allgemeinere war aber der Funke am lebhaftesten, wenn die amalgiirte Spitze des Leitungsdrahtes aus dem Quecksilber mit blanker Oberfläche gezogen wurde. S. Lond. and Edinb. Phil. Mag. N. LXVII.

04. Um dieselbe Zeit gelang die Erzeugung des Funkens mit einem ähnlichen Apparate auch den Berliner Physikern, wie mir POGGENDORFF mündlich mittheilte. Der Apparat, womit MAGNUS diesen Versuch anstellte, bestand aus 8 Paaren zusammengelötheter Parallelepipedes von Antimon und Wismuth, deren untere Löthstellen durch Wasser oder nur durch kaltes Wasser erkaltet, die oberen aber durch ein erhitztes heifses Eisen erwärmt wurden. Die beiden Pole der Säule waren durch starke Kupferdrähte mit zwei Quecksilbernäpfchen in leichter Verbindung gesetzt, in welche letztere zwei andere Kupferdrähte tauchten, die zu dem Multiplikator führten, welcher aus einem durch Papier isolirten, spiralförmig aufgewundenen Kupferstreifen von 80 Fufs Länge bestand. Vermittelst einer Spirale aus Kupferdraht konnte auch MAGNUS keinen Funken erhalten, welcher jedoch der beschriebenen Vorrichtung unter hörbarem Geräusche zum Vorschein kam, wenn der eine Kupferdraht des Multiplikators aus dem Quecksilber in die Höhe gehoben wurde. Neuerdings hat ALEXANDER die Vorrichtung, die ihm zur Erzeugung des thermoelektrischen Funkens diente, in Poggendorff's Ann. XLII. 626. ausführlich beschrieben. Die von ihm angewandte Säule war eine solche, deren Beschreibung NOBILI und MELLONI zu ihren thermometrischen Versuchen beibringen, wobei jedoch die Anzahl der Elemente nicht angegeben ist. Der gebrauchte Multiplikator aber bestand aus einem nach HENRY's Methode construirten. Der dazu verwandte Kupferstreifen hatte 80 Fufs Länge, 1,5 Z. Breite, war mit Papier überzogen und wog 9,5 Pfund, indem er nach Art einer Aderlafsbinde zu einer flachen Spirale aufgewunden war. Von den Polen der durch Eis erkälteten und am anderen Ende durch eine Weingeistflamme erhitzten Säule gingen Drähte zu beiden Abtheilungen eines hölzernen Näpfchens mit einer Scheidwand, worin sich Quecksilber befand, in welches dann zugleich die

E e e

bis jetzt unmöglich, den Zusammenhang ihres Verhaltens: diesem Gebiete von Erscheinungen mit irgend einer ihrer ständigen Eigenschaften nachzuweisen. Dann begegnet uns zu hier wieder, wie in der Gruppe der den Erscheinungen Thermomagnetismus am nächsten verwandten Erscheinungen die große noch unentschiedene Streitfrage über die Abhängigkeit des Magnetismus von der Elektricität, doch haben wir durch die große Masse von Versuchen wenigstens den Vortheil gewonnen, daß wir die Identität dieser Erscheinungen mit andern schon früher bekannten und ihren Gesetzen nach genau bestimmten Erscheinungen streng nachweisen können, und es wird daher nur darauf ankommen, die scheinbare Verschiedenheit derselben als eine durch die Umstände verursachte Modification jenen Gesetzen gemäß nothwendig gegebene Modification darzustellen zu machen. Alle Physiker sind nämlich jetzt darin einverstanden, als Ursache der bisher betrachteten Erscheinungen elektrische Ströme anzunehmen, deren nächste erregende Ur-

Enden des Multipliers getaucht waren. Der Funke kam leichter und stärker zum Vorschein, wenn die Spitzen der eingetauchten Enden des Multipliers etwas durch salpetersaures Quecksilber angedunkelt waren. ALEXANDER giebt auch an, daß ihm die Zerlegung des Wassers, dem er einige Tropfen Schwefelsäure zugegossen hatte, in den thermoelektrischen Strom unter Anwendung eines gewöhnlichen Wasserzersetzungapparates vollkommen gelungen sey. Beiläufig ist wohl nicht überflüssig, die Beschreibung der Säulen, vermuthlich von Borro die Zersetzung des Wassers zuerst bewirkte, nach der Angabe in der Bibl. univ. 1832. Sept. hier mitzutheilen. Die Säule bestand aus 120 Paaren vereinter Drähte von Platin und weichen Eisen von 1 Z. Länge und 0,01 Z. Durchmesser. Diese Kette war an einem hölzernen, 18 Z. langen Stab so gewickelt, daß die Verbindungsstellen der Länge nach an der einen, die entgegengesetzten an der gegenüberliegenden hinliefen und 4 Lin. vom Holze abstanden. Auf diese Weise konnten die sämtlichen Löthstellen der Säule sehr leicht durch eine Weingeistlampe von der erforderlichen Länge sehr leicht erhitzt werden, während die der entgegengesetzten in niedriger Temperatur erhalten wurden, und mit Anwendung eines sogenannten Wiedebili'schen Galvanometers kam dann der Funke zum Vorschein. Eine stärkere Wirkung zeigte aber eine thermoelektrische Säule von Wiedebili und Spießglanz, aus 140 vereinten Elementen, die ein parallelepipedon bildeten, dessen Fläche ein Quadrat von zwei Zoll Seitenlänge bildete, bei einer Höhe von einem Zoll.

he eine Störung des Gleichgewichts der Wärme ist. Die Frage wird also seyn:

1) Die Gründe für die Richtigkeit dieser Annahme kurz zusammenzustellen,

2) einige scheinbare Verschiedenheiten zwischen den hydroelektrischen und thermoelektrischen Strömen als bloße, durch besondern Umstände selbst nothwendig herbeigeführte Modificationen darzustellen,

3) die eigentliche Quelle dieser besondern Ströme aufzuzeigen, und also namentlich die Wirkungsart der Wärme hierbei dem Wesen derselben wo möglich deutlich zu machen und doch wenigstens auf einfache Gesetze zurückzuführen.

I. Alle Erscheinungen der thermomagnetischen Kette sind in der genügendsten und einfachsten Weise verständlich, wenn man auch hier ganz gleiche elektrische Ströme annimmt, wie in der hydroelektrischen Kette unzweifelhaft vorhanden.

a) Der Magnetismus der thermomagnetischen Kette stimmt in jeder Hinsicht mit dem Magnetismus des Verbindungsdrahtes der hydroelektrischen Kette überein, wie dieser ist er ein *circulärer Magnetismus*, und die Ampère'sche Theorie giebt auf die einfachste Weise genügende Rechenschaft von allen Wirkungen, welche thermomagnetisch thätige Körper, sey es in geschlossenen oder ungeschlossenen, einfachen oder zusammengesetzten Ketten, auf die Declinations- und Inclinationsnadel ausüben, und diese Theorie orientirt am leichtesten über alle diese Erscheinungen, sobald man elektrische Ströme annimmt, die in der Form und auch durch das innere Gefüge der metallenen Leiter, in welchen sie auftreten, bestimmt werden. Die thermomagnetische Reihe wird am verständlichsten, und wenn man hierbei die Analogie mit der galvanischen Spannungsreihe zu Hülfe nimmt, nach welcher die thermoelektrische Spannung oder Thätigkeit in dem Verhältnisse intensiver ist, in welchem die Körper in dieser Reihe weiter auseinanderstehn, aber auch zugleich mit der Temperaturdifferenz, wenigstens für jede Combination bis zu einem gewissen Maximum wächst, so findet auch hier jene Fundamentalgleichung, welche die Bestimmung der Intensität der elektrischen Ströme der hydroelektrischen Kette und der davon abhängigen Wirkungen

gen $K = \frac{A}{L}$ ihre unbedingte Anwendung, und die Bestätigung ihrer Richtigkeit ist ein neues Argument für die Hypothese von elektrischen Strömen als Ursache der thermomagnetischen Erscheinungen. Das dem ersten Anscheine nach räthselhafte Phänomen, daß durch Vervielfältigung der Combinationen die Wirkung nicht stärker ausfällt, als in der einfachen Kette, wenn die einzelnen Elemente der Säule eine gleiche Ausdehnung wie diese haben, ist nun auch vollkommen verständlich und eine nothwendige Folgerung aus der Theorie. Da nämlich mit jedem Elemente auch der Leitungswiderstand in gleichem Maße zunimmt, indem der elektrische Strom seinen Weg durch die ganze Kette zu nehmen gezwungen ist, so bleibt der Quotient $\frac{A}{L}$ und eben damit auch K unverändert, indem ebenso, wie der Werth von A in gleichem Verhältnisse mit der Zahl der Elemente größer wird, in ganz gleichem Verhältnisse auch der Werth von L wächst, weil nämlich, wie bekannt, der Leitungswiderstand der Längenausdehnung proportional ist. Ganz anders verhält sich aber die Sache, wenn in demselben Verhältnisse, in welchem mehr Elemente der Säule mit einander verbunden werden, die einzelnen Elemente immer mehr verkürzt sind, so daß die Längenausdehnung der Säule stets gleich bleibt der Längenausdehnung der einzelnen Elemente. In diesem Falle müßte die Intensität der Wirkung immer gleich seyn der Zahl der Elemente und diese wachsen, wenn der Leitungswiderstand bloß von der Längenausdehnung der Kette abhinge, denn da unter der angenommenen Voraussetzung L unverändert bliebe, A dagegen in geradem Verhältnisse mit der Zahl der Elemente wächst, so müßte der Quotient $\frac{A}{L}$ und damit sein Werth K , die Intensität des elektrischen Stromes, der Zahl der Elemente proportional seyn. Daß jedoch dieses nicht genau der Fall ist, daß die Intensität der Wirkung hinter der Zunahme der Zahl der Elemente zurückbleibt, rührt vorzüglich davon her, daß der Leitungswiderstand immer größer ist beim Uebergange von einem Metalle zum andern, als wenn der Strom in demselben Metalle sich fortbewegt. Da nun mit der Zahl der Elemente die Zahl der Uebergänge zunimmt, so ist der Leitungswiderstand

l, ungeachtet die Längenausdehnung dieselbe geblieben, h größer geworden und also der Quotient $\frac{A}{L}$ nicht genau dem Verhältnisse der Zunahme von A in seinem Werthe liegen.

Wie sich alle Einwirkungen auf die Declinations- und lationsnadel aus der Annahme von elektrischen Strömen, sich, bei Zugrundlegung der thermomagnetischen Reihe, esmal in der relativ erwärmten Löthstelle von dem negativen nach dem positiven Metalle bewegen und in ihrer Fortbewegung und ihrem Kreisen durch die Ausdehnung der Metalle selbst regulirt werden, genügend erklären lassen, in welcher Hinsicht schon unter der Rubrik der Thatfachen die nöthigen Andeutungen sich finden, so stimmen auch die Rotationsbewegungen jener aus Platin- und Silberdraht zusammengesetzten Apparate um die Pole eines Magnetstabes vollkommen mit dieser Annahme überein, indem diese um die ungesichnamigen Pole in entgegengesetzter Richtung statt findenden Rotationen gerade so erfolgen, wie sie auch statt finden, wenn unzweifelhafte elektrische Ströme der hydroelektrischen Kette in derselben Richtung durchgeleitet werden, wie sie unserer Hypothese gemäß an der erwärmten Stelle vom Platin in das Silber und an der kalten vom Silber in das Platin vergehn und durch den kleinen Apparat circuliren.

b) Wird die aufgestellte Theorie schon dadurch höchst wahrscheinlich, daß sich alle eigentlich-magnetische Verhältnisse der thermomagnetischen Kette dadurch auf eine genügende Weise erklären lassen, so wird sie zur vollkommenen Gewissheit dadurch erhoben, daß noch anderweitige Erscheinungen hier vorkommen, die das elektrische Gepräge unmittelbar an sich tragen und von keiner andern Ursache, als eben solchen elektrischen Strömen abgeleitet werden können. Dazu gehören die Wirkungen auf Froschpräparate und die physiochemischen Wirkungen, die ganz nach demselben Gesetze und in demselben Sinne erfolgen, wie von unzweifelhaften elektrischen Strömen der hydroelektrischen Kette, die dieselbe Richtung haben, wie sie nach der Hypothese in der angewandten thermoelektrischen Säule haben müßten. Die elektrische Ladung des Condensators in BECQUEREL's Versuchen ist endlich auch noch zur Stütze, wenn gleich hier der voll-

ständige Beweis noch fehlt, nämlich die Ertheilung einer merklichen elektrischen bald positiven, bald negativen Spannung mit Hülfe des Condensators, in dem Verhältnisse, in welchem man eine Säule von mehreren Elementen anwendet, deren eines Ende ableitend berührt worden ist.

II. Die auffallende Abweichung des Verhaltens der thermoelektrischen Kette von der hydroelektrischen in mehreren Puncten scheint dem ersten Anblicke nach einen erheblichen Einwurf gegen die Richtigkeit unserer Hypothese abzugeben. Diese Abweichung besteht vorzüglich in der so äußerst schwachen chemischen Wirkung der thermoelektrischen Kette und Säule, während dieselbe doch eine sehr starke magnetische Thätigkeit ausübt, und in dem ganz verschiedenen Verhalten des Multiplikators gegen die thermoelektrische Kette, wie gegen die hydroelektrische. Allein diese Verschiedenheit erklärt sich genügend, wenn man annimmt, daß die Intensität des thermoelektrischen Stromes viel geringer ist, als die des hydroelektrischen Stromes, oder richtiger, daß die Kraft, welche die Elektricität in der thermoelektrischen Kette in Bewegung setzt, viel schwächer ist, als die in der hydroelektrischen Kette thätige Kraft, und daß der durch einen Multiplikator von vielen Windungen und sehr dünnem Drahte oder durch eine Flüssigkeit, welche chemisch zersetzt werden soll, in der Kette neu eingebrachte leitende Körper einen viel größeren Leitungswiderstand in der thermoelektrischen Kette erzeugt, als in der hydroelektrischen Kette. In letzterer befindet sich nämlich schon der bedeutende Leitungswiderstand des flüssigen Leiters und des zweifachen Ueberganges von dem flüssigen Leiter zum Metalle und von diesem zu jenem. Wenn

daher zu dem L des Quotienten $\frac{A}{L}$, welcher selbst schon einen sehr hohen Werth hat, der Leitungswiderstand auch eines sehr ausgedehnten Multiplikator drahtes hinzukommt, so nimmt doch das L nicht bedeutend an Größe zu, der Quotient wird also nur wenig kleiner und die Intensität des elektrischen Stromes nimmt nicht bedeutend ab, so daß also die Multiplication der Wirkung durch die auch weit getriebene Anzahl der Windungen immer noch ein bedeutendes Uebergewicht der Wirkung hervorbringt, indem die große Kraft der hydroelektrischen Kette durch den langen Draht

inen fast ebenso intensiven Strom hindurchtreibt, wie durch einen Draht, der nur die Länge einer einfachen Windung hätte. Auf gleiche Weise kann auch beim Durchgange durch eine Schicht Flüssigkeit der elektrische Strom seine Intensität noch wirklich behaupten, um diese zu zersetzen, und ebenso beim Durchgange durch einen dünnen Metalldraht, der dadurch erwärmt und wohl gar bis zum Glühen gebracht wird.

Ganz anders verhält sich die Sache in der thermoelektrischen Kette. Hier findet die Leitung bloß in Metallen statt,

der Werth von L im Quotienten $\frac{A}{L}$ ist ein sehr geringer, besonders wenn, wie gewöhnlich, kurze Metallstäbe von beträchtlicher Dicke angewandt werden. Nimmt man aber einen Multiplikator von vielen Windungen und von dünnem Drahte auf, so nimmt das L wohl um das Hundertfache bis Tausendfache im Verhältnisse der Länge und Dünneheit des Drahtes zu, und in gleichem Verhältnisse sinkt der Werth des Quotienten $\frac{A}{L}$, welcher das Maß der Intensität des Stromes ist.

Man¹ folgert sogar aus der allgemeinen Theorie des Multiplikators, daß die Wirkung der thermoelektrischen Kette vielmehr in allen Fällen durch die Verbindung mit demselben geschwächt werden müsse; da nicht leicht der Fall eintreten werde, wo eine Windung des Multiplikators weniger Widerstand darbiete, als die thermoelektrische Kette selbst, welches doch die unerläßliche Bedingung zur Verstärkung der Einwirkung des Stromes auf die Magnetnadel sey. Dieser Behauptung widersprechen jedoch die oben angeführten Erfahrungen, denn gleich auch daraus die Nothwendigkeit erhellet, für thermoelektrische Ketten zur Verstärkung der Wirkung Multiplicatoren mit wenigen Windungen und aus dickerem Drahte anzuwenden. Jene Schwächung der Intensität des Stromes muß einem noch höheren Grade eintreten, wenn die Kette durch eine Flüssigkeit unterbrochen wird, die auch bei einer viel geringeren Ausdehnung doch einen viele tausend Male größeren Leitungswiderstand entgegengesetzt, als ein Multiplikator von hundert tausendfach größeren Längenausdehnung; daher das Sinken der Intensität auf 0 und eine gleichsam vollkommene

1 Schweigger's Journ. N. R. Th. XVI. S. 165.

Isolation, welche eine auch nur höchst dünne Schicht in Flüssigkeit in die Kette bringt. Nur durch eine sehr merkwürdige Vergrößerung des A in dem Quotienten $\frac{A}{L}$, indem man eine große Anzahl von Elementen mit einander verbindet, während das L derselben (der Leitungswiderstand) unverändert bleibt, kann man jenem neu hinzukommenden L entgegenwirken und den Quotienten auf einem Werthe erhalten, daß die durch ihn repräsentirte Intensität im Stande ist, den Widerstand der Flüssigkeit zu überwinden und sie zu ersetzen. Daher zeigte auch nur erst eine Verbindung von 12 Paaren Platin und Eisen in BOTTO's Versuchen die ersten Spuren einer chemischen Zersetzung. Auch durch den im Vergleich mit dem Leitungswiderstande in der thermoelektrischen Kette selbst, wie sie namentlich in FOURIER's und ORASTED's Versuchen construirt war, immer noch sehr beträchtlichen Leitungswiderstand eines sehr dünnen Drahtes, namentlich von Platin, muß die Intensität des Stromes so vermindert werden, daß derselbe keine merkliche Erhitzung erfährt. Dieser Ansicht gemäß können wir FOURIER und ORASTED nicht beipflichten, wenn sie behaupten, daß jene Verschiedenheit der thermoelektrischen und hydroelektrischen Kette, nach welcher jene eine starke Wirkung auf die Magnetnadel ausübt, aber keine Zersetzung bewirkt, während letztere strommisch, aber nur schwach magnetisch wirkt, davon abhängt, daß in der thermoelektrischen Kette zwar eine sehr große Menge von Elektrizität, aber mit schwacher Intensität durchseht. Sie drücken sich in dieser Hinsicht auch noch folgendermaßen aus. „So zeigt also die beträchtliche, von dem thermoelektrischen Strome hervorgebrachte Ablenkung der Magnetnadel die große Menge der darin enthaltenen Kraft an.“ „Was die Intensität betrifft, so ist es allgemein anerkannt, daß ein elektrischer Strom desto leichter durch Leiter hindurchgeht, je größer die Intensität desselben ist. Der hydroelektrische Strom, welcher weit leichter als der thermoelektrische den Draht des Multiplikators durchläuft, muß also eine weit größere Intensität haben. Die weit größere Menge von Kraft, welche man in dem thermomagnetischen Strome annehmen muß, wird kein Einwurf gegen diese Behauptung seyn, denn es leuchtet ein, wenn ein Strom A, dessen Intensität gleich

„der eines andern Stromes B ist, während seine Menge weit beträchtlicher ist, einem Leiter zugeführt wird, welcher nur hinreicht, die Menge B durchzulassen, daß dieser Leiter auch fähig seyn muß, von dem Strome A einen dem Strome B gleichen Theil durchzulassen, und nehmen wir an, daß A noch eine größere Intensität als B hat, so wird dessen Durchgang noch größer seyn.“ Nach dieser Darstellungsweise sollte man glauben, daß Intensität und Quantität zwei von einander unabhängige Größen seyen und letztere in einem Leiter zunehmen könne, ohne daß zugleich erstere wächst. Allein wenn von freier Elektrizität, wie hier, die Rede ist, so muß man stets die eine als durch die andere bestimmt annehmen. So wie die Quantität wächst, nimmt auch die Intensität zu, und eine größere Intensität ist gleichbedeutend mit größerer Dichtigkeit, also auch mit größerer Quantität. In den Erscheinungen, von welchen hier die Rede ist, kommt aber nur die Quantität der in einer gegebenen gleichen Zeit in einem Systeme circulirenden oder in Bewegung befindlichen Elektrizität in Betracht. In einer thermomagnetischen Kette, in welcher der Leitungswiderstand bei der geringen Längenausdehnung der Glieder, ihrem bedeutenden Querschnitte und ihrer metallischen Natur als beinahe verschwindend angenommen werden kann, wird trotz der geringen Energie der hier thätigen Kraft doch in einer gegebenen sehr kurzen Zeit sehr viel Elektrizität in Bewegung gesetzt und die Totalwirkung kann also eine beträchtliche Ablenkung der Magnetnadel seyn. Wird aber durch einen Multiplicator von mehreren Windungen oder durch eine Schicht Flüssigkeit ein beträchtlicher Leitungswiderstand in die Kette gebracht, so ist jene Kraft nicht mehr im Stande, diesen Widerstand zu überwinden, und das Quantum der in Circulation gesetzten Elektrizität sinkt gleichsam auf 0 herunter. In der hydroelektrischen Kette, auch nur von einem Plattenpaare von geringer Oberfläche, setzt die weit stärker wirkende elektromotorische Kraft eine viel größere Quantität von Elektrizität in Bewegung und kann eben wegen ihrer größeren Energie auch bei dem neu hinzukommenden Leitungswiderstande noch eine beträchtliche Menge in Circulation erhalten. Ein gleich dicker Leitungsdraht, welcher die hydroelektrische Kette schließt, wirkt daher auch stärker auf eine Magnetnadel, als derselbe Draht, wenn er die beiden Metalle einer thermoelektrischen

Kette verbindet. Wir haben in dieser Hinsicht vergleichende Versuche über die Einwirkung eines ganz gleichen Kupferdrahtes, welchen eine thermomagnetische Kette und eine hydroelektrische Kette schloß, auf eine Magnetnadel angestellt. Erstere bestand aus einer Stange Wismuth und Antimon, 42. lang und $\frac{1}{4}$ Z. im Durchmesser, welche an dem einen Ende zusammengelöthet waren und am andern Ende 4 Zoll auseinanderstanden, wo der mit ihnen zusammengelöthete Kupferdraht von einer Linie im Durchmesser das Dreieck schloß. Als die Löthstelle durch eine Weingeistlampe bis beinahe zum Schmelzen erhitzt wurde, erfolgte eine Abweichung der Magnetnadel, mit deren Axe parallel der Kupferdraht in einer Entfernung von $\frac{1}{4}$ Zoll sich befand, von 30° . Ein ganz gleicher Kupferdraht, welcher ein Plattenpaar von Kupfer und Zink von etwa einem Quadratzoll schloß, das in destillirtes Wasser, welches mit 5 Proc. Schwefelsäure und 2 Proc. Salpetersäure geschärft war, getaucht wurde und dessen Platten $\frac{1}{4}$ Zoll von einander abstanden, brachte eine Ablenkung von $35\text{--}40^\circ$ in derselben Magnetnadel hervor. Das Uebergewicht des letzteren Stromes und die Menge der gleicher Zeit wirksamen Elektricität unter diesen allerdings günstigen Leitungsbedingungen ist daher außer Zweifel gesetzt.

Jene thermoelektrische Kette, welche mit dem kurzen Kupferdrahte ganz nahe über die Magnetnadel gebracht eine Ablenkung von 30° gegeben hatte, brachte nur eine Ablenkung ebendieser Nadel von 15° hervor, als die Enden der Antimon- und Wismuthstange mit den Enden eines Multiplicators von 16 Windungen eines übersilberten Kupferdrahtes von 7 Lin. Durchmesser, innerhalb dessen sich die Nadel befand, in Verbindung gesetzt und die Löthstelle beider Metalle bis zum Schmelzen erhitzt wurde.

III. Was die dritte Hauptfrage, welche die Theorie zu beantworten hat, betrifft, nämlich die Entstehungsart der Elektricität in der thermomagnetischen Kette und insbesondere die Wirkungsart der Wärme hierbei, so kann als durch Versuch hinlänglich ermittelt angesehen werden, daß die Wärme allein das einzige unmittelbare und zureichende Erregungsmittel des elektrischen Stromes, von dem Berührungspuncte der Metalle aus, sey und daß hierbei keine chemische Wirkung irgend einer Art, etwa der Feuchtigkeit, der Luft oder der Metalle

auf einander statt finde. **BECQUEREL**¹ befestigte luftdicht in die zwei Seitenöffnungen einer Glocke zwei Haken von Platin, die mit ihren einwärts befindlichen Enden mit den freien Enden eines Kupfer- und Eisendrahts, so wie diese mit ihren beiden andern Enden unter sich zusammengelöthet waren. Die äußern Enden der Platindrähte hingen mit den Enden des Multipliers zusammen. Die Glocke ward ausgepumpt, mit trockenem Wasserstoffgas gefüllt und die Löthstelle des Kupfers und Eisens durch die von einem Brennglase concentrirten Sonnenstrahlen erhitzt. Der elektrische Strom, welchen die Ablenkung der Magnetnadel anzeigte, fand ganz auf dieselbe Weise, wie in atmosphärischer Luft bei Erwärmung durch eine Weingeistflamme statt. Auch **SEZBECK** erhielt mit einer Wismuthantimonkette ganz gleiche Resultate in höchst verdünnter Luft, wie in gewöhnlicher atmosphärischer. Würde an der Löthstelle durch die Erwärmung eine chemische Wirkung der Metalle auf einander eingeleitet, so könnten die Ketten, wenn sie auf die vorige Temperatur zurückgekommen sind, bei Wiederholung der Versuche nicht denselben Strom wieder erzeugen, auch könnte, wenn durch künstliche Erkältung der einen Löthstelle dieselbe Temperaturdifferenz, wie durch künstliche Erwärmung erzeugt worden ist, kein elektrischer Strom zum Vorschein kommen, wovon doch die Erfahrung das Gegentheil zeigt.

Temperaturdifferenz oder das Uebergewicht der Thätigkeit der Fortpflanzung in der einen wie in der andern Richtung durch relativ vollkommene Leiter der Elektrizität und der Wärme ist die einzige in allen Fällen wiederkehrende Bedingung für den Erfolg, und zwar ist die Wärme hierbei thätig, ohne Rücksicht auf die Quelle, aus welcher sie entsprungen ist, bloß nach ihrem thermometrischen Grade, wie denn namentlich **SEZBECK** von den verschiedenen farbigen Strahlen nachgewiesen hat, daß sie nur in dem Verhältnisse eine stärkere Wirkung hervorbringen, in welchem sie auch auf das Thermometer stärker wirken.

Was nun die Wirkungsart der Wärme hierbei betrifft, so könnte sich im ersten Augenblicke die Erklärung darbieten, daß es dieselbe elektromotorische Kraft der Metalle ist, welche

¹ *Traité etc.* Tome II. p. 48.

in der hydroelektrischen Kette, nach VOLTA's Theorie, der elektrischen Strom bestimmt, die auch hier thätig sey. Diese Erklärung wäre aber nur unter der Voraussetzung zulässig, daß durch Temperaturverschiedenheit, und zwar durch eine so höchst geringe, das Gesetz der Spannung sich für die verschiedenen Metalle verändere, daß das nach diesem Gesetze in der gewöhnlichen Temperatur statt findende Gleichgewicht der elektrischen Thätigkeit in den Berührungsstellen der Metalle aufgehoben und dadurch ein elektrischer Strom bewirkt werde. Denke man sich z. B. eine Kette aus Eisen und Kupfer, in deren beiden Berührungspuncten sich die elektromotorischen Kräfte das Gleichgewicht halten, welche also ein statisches System bilden, in welchem statt eines positiven Stromes in der Richtung vom Kupfer nach dem Eisen in dem Berührungspuncte a, weil ihm von dem Berührungspuncte b entgegen in entgegengesetzter Richtung entgegenwirkt, nur ruhende Spannungen auftreten, die als solche ohne magnetische Thätigkeit sind. Wird dann die eine Löthstelle, z. B. a, erwärmt, während die andere auf ihrer vorigen Temperatur bleibt, so würde ein elektrischer Strom in der Richtung, in welcher er in der That in dieser thermoelektrischen Kette statt findet, eintreten, wenn durch die Erhöhung der Temperatur der Spannungsunterschied zwischen Kupfer und Eisen erhöht, das Eisen relativ mehr positiv, das Kupfer relativ mehr negativ und die Kraft gesteigert würde, mit welcher das Kupfer das Bestreben äußert, die positive Elektricität nach dem Eisen zu treiben, und zwar würde die Stärke dieses Stromes von der Größe des Unterschiedes der Spannungen in den beiden Berührungsstellen abhängen. Dieser Strom würde sich zunehmen mit der erhöhten Erwärmung der Löthstelle a, so fern die Zunahme der elektromotorischen Kraft und die davon abhängige Steigerung des Spannungsunterschiedes den gleichen Schritt hielte. Auf mehrere Metallcombinationen würde allerdings die Erklärung anwendbar seyn, namentlich auf die Combinationen von Platin, Palladium, Silber, Gold, Kupfer, Eisen und Zink. Allein sie ließe sich nur vollständig rechtfertigen, wenn die galvanische Spannungsreihe mit der thermoelektrischen übereinstimmte. Bei der Vergleichung beider zeigen sich aber die auffallendsten Abweichungen. Diese Uebereinstimmung, nur mit Umkehrung der Zeichen $+$ und $-$.

es auch erforderlich, wenn man die entgegengesetzte Annahme aufstellen wollte, daß nämlich vielmehr die elektromotorische Thätigkeit sich in der erwärmten Stelle in die entgegengesetzte verwandle. Diese Veränderung der elektromotorischen Thätigkeit der Metalle durch die Erwärmung oder den Spannungsunterschiedes, dem Grade und selbst der Art nach, müßte sich überdies durch Hülfe des Condensators beweisen lassen. Die Resultate der directen Versuche, welche in dieser Hinsicht von SEEBECK angestellt worden sind, scheiden aber jede Möglichkeit ab, die thermomagnetischen Erscheinungen durch eine Umwandlung der an der galvanischen Kette thätigen elektromotorischen Kraft durch die Wärme zu erklären. Er will nämlich gefunden haben, daß je ein Metall bis zu einem hohen Grade erwärmt negativ elektrisch sich verhält, während das kalt gebliebene Metall positive Spannung zeigt, welche Stelle auch sonst die Metalle in der galvanischen Spannungsreihe einnehmen und wie weit von einander abstehn mögen, wie z. B. Zink und Kupfer. SEEBECK bemerkt bei dieser Gelegenheit: „Auf die magnetische Polarisation zweier Metalle hat es aber keinen Einfluß, ob das an einem Ende allein erwärmte Metall mit dem andern dasselbe berührenden kalten Metalle $+$ el. oder $-$ wird; die magnetische Polarisation der geschlossenen Kette bleibt nach Umkehrung der elektrischen Polarisation dieselbe, welche sie vor derselben war; auch ist es ganz gleichgültig, ob die beiden bei diesem Versuche mit einander verbundenen Metalle zu der Kette der ersten Art (bottaförmig) oder der zweiten Art (parallel mit einander verbunden) gehören.“ Schon der eine Versuch, daß das Zink einer erwärmten Löthstelle sich mit dem Antimon als stark negatives, mit dem Wismuth als stark positives Metall verhält, gegen welche sein Verhalten nach der galvanischen Spannungsreihe ungefähr das gleiche positive ist, beseitigt jede Erklärung durch Umänderung des elektromotorischen Verhältnisses in Folge der Erwärmung.

Die Wärme als solche, und besonders die Art ihrer Fortleitung, muß daher vorzüglich in Betracht gezogen werden, wenn man eine Theorie der thermomagnetischen Erscheinungen aufstellen will. Dieser Gesichtspunct ist auch von zwei Physikern

Bd. Fff

sichern aufgefasst worden, von BECQUEREL und von NOBILI, an Letzterer hat demselben den größtmöglichen Umfang dadurch gegeben, daß er die Erregung aller Elektricitätserscheinungen unter denselben brachte. In der Darstellung seiner Theorie in verschiedenen Stellen seines *Traité expérimental de l'Electricité et du Magnétisme* ist BECQUEREL nicht ganz mit sich in Uebereinstimmung. Die Wärme soll nämlich, wenn sie in ihrer Bewegung, in ihrer Fortpflanzung durch die Körper (also z. B. durch einen Metallbogen) Widerstand findet, sich in ihre beiden Factoren $+E$ und $-E$ zertrennen, da $+E$ das allen Erfahrungen zufolge ein größeres Vermögen als $-E$ hat, widerstehende Mittel zu durchdringen, soll den Widerstand überspringen (*franchir*) und auf diese Weise ein (positiver) elektrischer Strom von den wärmeren Stellen nach den kälteren eingeleitet werden. An andern Stellen wird die Wärme als die bloße *Causa movens* der von ihr verschiedenen Elektricität und nicht als ihre Quelle betrachtet. Indem nämlich die Wärme durch Ausdehnung die Theile von einander trenne, müsse sie auf ähnliche Weise wirken wie die Spaltung der Körper, in Folge welcher bekanntlich die getrennten Oberflächen mit entgegengesetzten Elektricitäten auftreten. Dann soll auch wieder ein erwärmtes Theilchen mehr $+E$ anziehen und $-E$ nach allen Seiten fortziehen (*chasser*); auf diese Weise gehe der Proceß vorwärts, bis ein Theilchen nach dem andern erwärmt werde, woraus die Bewegung des elektrischen Fluidums, der elektrische Strom das Resultat sey. Es sind vorzüglich jene drei Abschnitte H. Nr. 17 angeführten Versuche, aus welchen BECQUEREL diese Erklärung hergeleitet hat. In jenem Versuche, wo um das zugeschmolzene Ende einer Glasröhre ein Platindraht umgeschlungen war und bei Erhitzung desselben bis zum Rothglühen ein in dieser Röhre befindlicher und mit dem Ende in Berührung gebrachter Platindraht dem Condensator positive Elektricität mittheilte, soll offenbar das stärker erwärmte Ende des umschlingenden Drahtes die positive Elektricität aufgenommen haben und das andere kalte die negative. In der Fig. 69. in o zur Spirale aufgewundenen Platindrahte soll die Fortleitung des (positiven) elektrischen Stromes nach a daher resultiren, daß der Theil fi wegen der Nähe der Masse der Spirale sich stärker erwärme als fi', folglich der Strom der Wärme

h vorzugsweise in ersterer Richtung fortpflanze und die (positive) Elektricität mit sich fortführe.

Indefs stellen sich der Anwendung dieses von BECQUEREL als allgemein aufgestellten Principes im Einzelnen viele Schwierigkeiten entgegen. Schon der Versuch mit den zwei Platindrähten, wovon der eine äußere als Spirale um das zu schmelzende Ende einer Glasröhre gewickelt ist, sollte ein entgegengesetztes Resultat, wie das von BECQUEREL erhaltene, nach dem Principe gemäß geben, da dieser stark erhitze Draht, indem er die positive Elektricität anzieht und die negative nach allen Seiten zurücktreibt, letztere durch das rothglühende Ende, das nun ein guter Leiter der Elektricität geworden ist, zum innern Platindraht und sofort an den Condensator abgeben sollte. In thermomagnetischen Ketten aus zwei heterogenen Metallen, wovon das eine ein besserer Leiter der Wärme ist, sollte man erwarten, daß bei Erwärmung einer der Endstellen der (positive) elektrische Strom seine Richtung jedesmal von dem schlechteren Leiter nach dem bessern nehmen würde. Hiervon zeigt sich aber gerade das Gegentheil in den Ketten aus Eisen und Kupfer, Eisen und Silber, in den Ketten aus Antimon und einem andern Metalle. Auch diejenigen Combinationen in EMER'S Versuchen, in welchen sich der (positive) elektrische Strom dem Strome der Wärme, wie sich dieser Physiker ausdrückt, entgegenlaufend zeigt, d. h. vom kalten nach dem erwärmten Metalle geht, die dieses namentlich bei sämtlichen Combinationen des Bismuths mit allen andern Metallen der Fall ist, stehen mit BECQUEREL'S Principe im Widerspruche. Ferner ist kaum abzusehen, wie das entgegengesetzte Verhalten der beiden Gruppen von Metallen, bei deren einer, wenn nämlich der thermomagnetische Bogen aus denselben Metallen gebildet wird, der elektrische Strom von dem heißeren nach dem kälteren, bei der andern dagegen von dem kälteren nach dem heißeren geht, mit BECQUEREL'S Theorie in Uebereinstimmung zu bringen ist.

NOBILI¹, nachdem er die verschiedenen Arten, wie elektrische Ströme erzeugt werden, durchgenommen hat, findet ein gemeinschaftliche Princip für die Erregung der Elektricität

¹ Schweigger's Journ. N. N. Th. XXIII. S. 364.

in allen Fällen in der Thätigkeit der Wärme. Durch eine genaue Analyse der Erscheinungen, welche in den verschiedenen Arten von wirksamen Ketten sich darbieten, und durch eine genaue Rücksicht auf die Wärmeerscheinungen, die hierbei vorkommen, glaubt NOBILI sich zur Aufstellung des allgemeinen Principes berechtigt, daß alle elektrische Ströme (der Theorie von einer Elektrizität gemäß) von den heißeren Theilen zu den kälteren gehen und daß die Ströme eine um so größere Intensität haben, je größer der Temperaturunterschied ist. In den gewöhnlichen hydroelektrischen Ketten aus zwei starren und einem flüssigen Leiter scheint ihm die Sache selbst klar, da nach der chemischen Theorie, welcher er befolgt, der (positive) elektrische Strom stets von demjenigen starren Körper ausgeht, der allein oder am stärksten chemisch angegriffen wird, an welchem also auch die stärkste Wärmeentwicklung statt findet. Auch in diejenigen Ketten, in welchen nur ein Erreger der ersten Classe mit zwei flüssigen zusammentritt und in welchen zwischen diesen und dem starren Erreger selbst keine chemische Action statt findet, in welchem Falle dann die chemische Action zwischen den beiden Erregern der zweiten Classe den elektrischen Strom bestimmen soll, soll die Richtung desselben stets nur von der Richtung des Wärmestromes abhängen, die davon abhängt, welcher von beiden im Conflict als der relativ heißere auftritt. Diese Ansicht glaubt NOBILI durch das allgemeine Erfahrungsgesetz bestätigt, daß, wenn einer von jenen Erregern der zweiten Classe im starren Zustande angewandt wird, z. B. festes Alkali, fester Kalk, ein starres Oxyd, ein Salz u. s. w., jedesmal der elektrische Strom vom starren Körper zum flüssigen übergeht, die durch die chemische Wirkung erzeugte Hitze aber auch gerade an dem starren Körper sich mehr anhäufen könne, während sie sich in dem flüssigen mehr zerstreue, ersterer also als der relativ wärmere hierbei auftritt. Eine scheinbare Ausnahme von jenem Verhalten der starren Körper, welche das Verhalten der Schwefelsäure mit dem flüssigen und starren Wasser (Eis) zeigte, bestätigte, nach NOBILI, nur das allgemeine Gesetz, denn offenbar muß das Eis, das alle frei werdende Wärme verschluckt, gegen die Schwefelsäure der relativ kältere bleiben und folglich auch der Wärmestrome auch der elektrische Strom zu demselben übergehen.

gehn, wie die Erfahrung zeige. Ein Versuch mit zwei Platinblechen, die mit dem Multiplicator in Verbindung waren und in ein Gefäß hingen, in welches gleichzeitig an dem einen Bleche heißes, an dem andern kaltes Wasser eingegossen wurde, wobei ein elektrischer Strom sich entwickelte, dessen Richtung von dem heißen nach dem kalten Wasser ging, lieferte einen neuen Beleg zur Bestätigung des Princip. Derselbe Erfolg wurde auch erhalten, wenn von den beiden Blechen das eine vorher erhitzt und beide gleichzeitig in das Wasser eingetaucht wurden. NOBILI muß jedoch einräumen, daß in manchen Fällen das Criterium fehle, durch welches sich bestimmen lasse, welcher von den zwei Körpern, die in den hydroelektrischen Ketten der zweiten Art auf einander chemisch einwirken und dadurch Wärme erzeugen, der mehr erhitzte sey; doch müsse man nach seinem Principe annehmen, daß bei der Einwirkung von flüssigen Säuren auf Lösungen von Alkalien die Theilchen der letzteren mehr erwärmt werden müssen, weil die Erfahrung lehre, daß der elektrische Strom stets von den Alkalien nach den Säuren gehe (wovon jedoch meinen eigenen Erfahrungen zufolge die Salpetersäure eine merkwürdige Ausnahme macht, von welcher vielmehr der (positive) elektrische Strom nach der Kalilösung geht). Selbst die Elektrizitätserregung durch Reibung sieht NOBILI als eine bloße Wirkung ungleicher Erwärmung des Reibzeuges und des geriebenen Körpers, also als abhängig von der Bewegung des Wärmestoffes an. Aber er geht noch weiter. Was sich nur erst als allgemeine Bedingung der elektrischen Erscheinungen darstellte, was gleichsam nur als *Causa movens* in Anspruch genommen wurde, wird sogar als identisch mit der Elektrizität, als *Causa efficiens* dieser Erscheinungen aufgefaßt. Die elektrischen Ströme sollen weiter nichts seyn, als Entladungen des Wärmestoffs der einen oder andern Seite, und diese elektrischen Ströme sollen nur dann mit den Erscheinungen der Erhitzung des Glühens verbunden seyn, wenn der Wärmestoff in sehr großem Ueberflusse vorhanden ist, sonst aber lediglich sich auf die den elektrischen Strömen eigenthümlichen Wirkungen beschränken. Die Schwierigkeit, welche davon hergenommen werden könnte, daß die gleichsam instantan in dem Verbindungsdrahte erfolgende Erhitzung und die dadurch manife-

stürte Schnelligkeit der Fortpflanzung der Elektricität (d vollends durch WHEATSTONE'S Versuche auf das überzeugendste nachgewiesen ist), verglichen mit der aus der Erfahrung sich ergebenden Langsamkeit der Fortpflanzung der Wärme, nicht eben dahin führen, beiden eine und dieselbe Ursache unterzulegen, beseitigt NOBILI dadurch, daß er die elektrischen Ströme mehr als Strahlungen oder, was ihm das Richtige scheint, als Wellenbewegungen, Undulationen ansieht, welche, sobald eine Temperaturdifferenz eingetreten ist, an der einen oder andern Seite erfolgen, und wenn ein Hinderniß statt finde, gleichsam als wahre Entladungen anzusehen, wie namentlich in der gewöhnlichen hydroelektrischen Kette, wo die Flüssigkeit ein größeres Hinderniß entgegensetzt, als in der thermoelektrischen Kette, woher denn auch die geringere Intensität der thermoelektrischen Ströme rühre. Wenn der gewöhnlichen hydroelektrischen Kette diese Wärme (== elektrische Ströme) durch die Flüssigkeit hindurch zum Kupfer gelangen, versetzen sie den Wärmestoff in denselben in eine ähnliche Wellenbewegung, die sich instantan in den ganzen Kreis fortpflanzt und sich immer wieder erneuert, so lange an der Oberfläche des Zinks durch den chemischen Proceß Wärmeerzeugung und eine hinlängliche Anhäufung des Wärmestoffes statt findet, daß die Wellen desselben den Widerstand der Flüssigkeit überwinden können.

Man sieht leicht das Willkürliche dieser Unterscheidung, denn man fragt mit Recht, wovon denn eine wesentliche Verschiedenheit in der Form der Thätigkeit des Wärmestoffes, wie vorausgesetzt werden muß, wenn derselbe als sogenannter elektrischer Strom auftritt und in der Form, in welcher er seine ihm gewöhnlich bezeichnenden Wirkungen hervorbringt, entsteht; denn daß hier keine bloße gradative Verschiedenheit ausreicht, ergibt sich schon daraus, daß der Wärmestoff in allen seinen Abstufungen, von der größten künstlichen Kälte ausgegangen bis zu seinem Maximum, wie er im Focus mächtiger Brennspiegel, in der Kohlen- gasflamme und in dem Leitungsdrahte des mächtigsten Calorimotors wirksam ist, immer dieselben ihm wesentlich charakterisirenden Eigenschaften zeigt und keine der merkwürdigen Erscheinungen, welche den elektrischen Strom auszeichnen, namentlich die magnetischen Erregungen und die polare Ab-

mischen Zersetzungen. Auch ist es ganz unerklärlich, wie eine so geringe Erhöhung der Temperatur von wenigen Centesimalgraden in der einen Löthstelle einer Antimon-Wismuthkette die gewöhnliche langsame Fortpflanzung zu einer Entladung steigern sollte, welche nur eine Folge einer grossen Anhäufung und der Hindernisse in der Fortbewegung seyn soll. Ausserdem gelten auch hier alle gegen BECQUEREL'S Theorie von denjenigen Erscheinungen hergenommene Einwürfe, welche eine Bewegung des elektrischen Stromes gegen die Richtung der Fortpflanzung der Wärme in mehreren thermomagnetischen Ketten anzeigen.

Das Mislingen der Bemühungen dieser zwei ausgezeichneten Physiker, den Vorgang in der thermoelektrischen Kette und das Verhältniss der Wärme zur Elektricität bei diesem Vorgange aufzuklären, muss uns mit Recht behutsam machen, eine dritte ebenso unhaltbare Hypothese aufzustellen. Dafs in diesen Erscheinungen die innere Textur der Körper, insbesondere ihr krystallinisches Gefüge die wichtigste Rolle spiele, scheint uns ausser allem Zweifel zu liegen.

Gerade diejenigen Metalle, welche sich durch ihr krystallinisches Gefüge am meisten auszeichnen, wie Antimon, Wismuth, Arsenik, Tellur, Bleiglanz, auch Zink, sind unter sich combinirt die wirksamsten thermomagnetischen Körper. Hierzu kommt, dafs die thermomagnetischen Erscheinungen auf eine so merkwürdige Weise durch die Umstände, welche auf die Art ihrer Krystallisation Einfluss äufsern, modificirt werden. Das Phänomen des Thermomagnetismus scheint uns daher in eine Classe mit den Erscheinungen der *Krystallelektricität* zu gehören und der Unterschied, welchen der *Turmalin* und die übrigen thermoelektrischen *Krystalle* zeigen, darauf zu beruhen, dafs diese schlechte Leiter, ja Isolatoren der Elektricität sind, weswegen die Trennung der Elektricitäten zu langsam erfolgt, um eigentliche wirksame elektrische Ströme bilden zu können, und die getrennten Elektricitäten zur polaren Spannung sich anhäufen müssen. Was daher noch in Rücksicht auf den dritten Theil des Problems, welches die Theorie zu lösen hat, hinzuzufügen wäre, schliesst sich am besten an eine Betrachtung des elektrischen Verhaltens des *Turmalins* an.

Da wir außer allen Zweifel gesetzt zu haben glauben, daß den thermomagnetischen Erscheinungen ganz auf gleiche Weise elektrische Ströme zu Grunde liegen, wie den electromagnetischen Erscheinungen, so findet Alles, was in den verschiedenen Artikeln dieses Wörterbuches, insbesondere in Artikel „*Elektromagnetismus*“ über das Verhältniß der Electricität zum Magnetismus gesagt worden ist, hier auch seine Anwendung. Nur findet der wesentliche Unterschied statt, daß in geraden Stangen von Wismuth, Antimon u. s. w., in welchen durch Erwärmung thermomagnetische Erscheinungen erzeugt worden sind, kein einfacher elektrischer Strom nach einer einzigen bestimmten Richtung angenommen werden kann wie in OERSTED'S Leitungsdrahte, sondern daß vielmehr in einer solchen Stange Ströme angenommen werden müssen, die sich in einer Art von Kreislauf bewegen, und in gewissen Fällen selbst mehrere, woraus allein die Verschiedenheit des Verhaltens einer solchen Stange, wie sie unter II. §. mit auseinander gesetzt worden ist, von dem Verhalten eines Magneten begreiflich wird.

IV. Anwendungen.

Die wichtigste und bis jetzt fast einzige nützliche Anwendung, welche von dieser interessanten Entdeckung gemacht worden ist, ist die zur genauen Messung der Temperatur, entweder in Fällen, wo unsere gewöhnlichen Thermometer nicht mehr empfindlich genug sind, oder an Orten, wo unsere Thermometer nicht so leicht oder gar nicht hingelbracht werden können, oder endlich in Temperaturen, die zu hoch sind, um durch unsere gewöhnlichen Thermometer gemessen zu werden. Den Gedanken zu letzterer Anwendung verdanken wir BECQUEREL¹, der auch bereits Versuche in dieser Hinsicht angestellt hat. Aus den obigen Versuchen ergibt sich, daß bei Metallen, namentlich bei Platin, deren Schmelzpunkt sehr hoch liegt, die Intensitäten des elektrischen Stromes den Temperaturdifferenzen ohne merkliche Abweichung proportional sind. Hat man also sich nach der oben

¹ Poggendorff Ann. IX. 368.

BACQUEREL angegebenen Methode einen Multiplicator regulirt, innerhalb dessen die Abweichungen der Magnetnadel genau in Werthen von Intensitäten des elektrischen Stromes ausgedrückt werden können, und hat man für irgend eine höhere Temperatur der einen Löthstelle, die aber noch durch das hunderttheilige Thermometer angeblich ist, bei constanter Temperatur von 0° C. der beiden andern Löthstellen, wo die Drähte mit dem Multiplicator verbunden sind, eine bestimmte Intensität des elektrischen Stromes ausgemittelt, so wird die durch eine noch höhere Temperatur der Löthstelle hervorgebrachte größere Intensität des elektrischen Stromes, die sich durch die Abweichung der Magnetnadel genau kund giebt, diese höhere Temperatur unmittelbar in Graden des hunderttheiligen Thermometers angeben. Wäre z. B. durch die Temperatur der einen Löthstelle von 300° eine bestimmte Intensität des elektrischen Stromes erzeugt worden und irgend eine andere Temperatur dieser Löthstelle würde eine doppelt so große Intensität des elektrischen Stromes hervorbringen, so würde man daraus schliessen, dass jene Temperatur 600° Cent. betragen hätte, eine dreimal so große Intensität würde 900° C. u. s. w. zeigen. Auf diese Weise hat namentlich BACQUEREL die gleiche Temperatur der verschiedenen Zonen einer Weinstoffflamme bestimmt. Er bediente sich dazu zweier verschiedener Platindrähte von einem Durchmesser von $\frac{1}{2}$ Millimeter. Bei einer Erhöhung der Temperatur ihrer Verbindungsstelle zeigte die Magnetnadel eine Ablenkung von 8° , welcher eine Intensität von 12° entsprach. Wurde dieselbe Löthstelle in den unteren blauen Theil der Flamme gebracht, da wo er mit dem innern stark leuchtenden Theile zusammengrenzt, also in die Flamme umgebende, schwach leuchtende dünne Hülle, erreichte die Ablenkung $22^{\circ},5$, welche einer Intensität von 34° und demnach einer Temperatur der Löthstelle von 1080° entspricht; in dem stark leuchtenden Theile der Flamme zeigte eine Ablenkung von 20° eine Intensität des Stromes von 44° und demnach eine Temperatur von 1080° C. und endlich verrieth die Ablenkung von 17° in dem inneren dunkeln Theile der Flamme, welcher den Docht umgibt, eine Intensität von 32 und demnach eine Temperatur von 780° , welche indess noch etwas niedriger angeschlagen werden muss, weil die Drähte, um in diesen dunkeln Theil

zu kommen, durch den leuchtenden Theil gesteckt werden müssen und durch diesen erhitzt werden. Dafs der äufsere schwach leuchtende Mantel der Flamme und der untere violette Theil die grösste Hitze haben, ist auch aus andern Versuchen bekannt. BECQUEREL wiederholte diese Versuche mit Platindrähten von verschiedener Legirung und von geringerem Durchmesser und erhielt gleiche Resultate.

Auf demselben Principe beruht die Anwendung des sogenannten *magnetischen Pyrometers* von POUILLET, von welchem schon oben unter der Rubrik 6 der Thatfachen die Rede gewesen ist und durch dessen Hülfe POUILLET den Schmelzpunkt mehrerer nur in höherer Temperatur schmelzbarer Metalle, des Silbers, Goldes, weissen und grünen Gußeisens, des Stahls und Eisens, in Graden der gewöhnlichen Thermometers bestimmt hat.

Von einem noch viel ausgedehntern Gebrauche hat sich aber die Anwendung der thermoelektrischen Kette oder vielmehr der thermoelektrischen Säule zur Bestimmung niedriger Temperaturen bewiesen, nach der von NOBILI vorgeschlagenen Einrichtung, von welcher, da sie ganz die Dienste eines sogenannten *Differentialthermometers* vertritt, unter dem Artikel *Thermometer* die Rede seyn wird.

Auch zur Bestimmung höherer Kältegrade wurde die thermoelektrische Kette von POUILLET¹ angewandt, nicht zur Bestimmung der Kälte einer Verbindung aus fester Kohlensäure und Aether und des schmelzenden Quecksilbers, sondern die Voraussetzung zum Grunde gelegt wurde, dafs die Intensität des thermoelektrischen Stromes einer Kette aus Zinn und Kupfer, so wie sie der Temperaturdifferenz bis $+77^{\circ}$ genau proportional ist, auch bis -80 oder -100° mit der Temperaturdifferenz proportional sich verhalten werde. In eine Löthstelle wurde auf 0 erhalten und die andere in eine kalte Mischung oder in das eben schmelzende flüssige Quecksilber, um welches herum noch ein Theil starr war, getaucht. Die Ablenkungen der Magnetnadel gaben die Temperaturdifferenzen.

Eine sehr sinnreiche Anwendung der thermoelektrischen Kette zur Bestimmung der Temperaturen in grossen Tiegeln

¹ Poggendorff Ann. XLI. 147.

des Meeres oder von Seen verdient auch hier eine Erwähnung. Versenkt man eine Kette aus Kupfer und Eisendraht, die mit ihren einen Enden zusammengelöthet sind und mit ihren andern Enden mit den Drähten eines Multipliers in Verbindung stehn, welche Löthstellen die Temperatur der Luft haben, in das Meer, so wird, so wie die untere Löthstelle allmählig in Schichten von abweichender Temperatur gelangt und diese annimmt, die Magnetnadel durch den Grad und die Art ihrer Ablenkung diese Temperaturdifferenz anzeigen. Inzwischen möchten wir bezweifeln, daß bei den geringen Differenzen der Temperatur, die man auf diese Weise auszumitteln hat, und bei der großen Ausdehnung der thermoelektrischen Kette, wenn sie in große Tiefen versenkt wird, der thermoelektrische Strom stark genug ist, um die Magnetnadel zu afficiren. Nur durch eine sehr starke künstliche Erkältung der obern Löthstelle würde man etwa den Strom verstärken und die Temperaturdifferenz bestimmen können.

Die thermomagnetische Kette kann auch dazu dienen, auf eine leichte Art die Reinheit oder Versetzung gewisser Metalle durch die Stelle, welche sie in der thermomagnetischen Reihe annehmen, auszumitteln. SEEBECK¹ hat in dieser Hinsicht besonders das Platin hervorgehoben. Ganz reines Platin liegt in der Reihe dem negativen oder östlichen Ende sehr nahe, es nimmt den 5ten Platz hinter dem Palladium ein, verhält sich gegen Gold und Kupfer negativ, während mit andern Metallen, besonders mit Arsenik, verunreinigtes Platin sehr viel tiefer, dem positiven (westlichen) Ende näher steht und sich gegen Gold und Kupfer vielmehr positiv verhält. Für den Techniker wird eine auf diese Art angestellte Prüfung seiner Geräthschaften aus Platin nicht ohne Nutzen seyn; doch macht SEEBECK darauf aufmerksam, daß diese Versuche nur bei geringern Temperaturunterschieden angestellt werden dürfen, da sich in höheren Temperaturen das Verhalten abändert.

P.

1 Schweigger's Journ. N. R. Th. XVI. 8. 1.

Druck von C. P. Melzer.

